

**O‘ZBEKISTON RESPUBLIKASI OLIY VA O‘RTA MAXSUS TA‘LIM
VAZIRLIGI**

NAMANGAN MUHANDISLIK-QURILISH INSTITUTI

**RIZAEV BAHODIR SHAMSIDDINOVICH,
QOSIMOV ILHOM MA‘RIBOVICH
MAMADALIYEV ADXAMJON TUXTAMIRZAYEVICH**

**GEOLOGIYA, MINERALOGIYA VA PETROGRAFIYA
ASOSLARI**

O‘QUV QO‘LLANMA

(5340500- Qurilish materiallari, buyumlari va konstruktsiyalarini ishlab qarish,
5340200- Bino va inshootlar qurilishi, 5340800-Avtomobil yo‘llari va ayrodromlar)

TOSHKENT-2020

UO‘K549+552(075)
KBK 26.31ya73

Rizaev B.SH., Qosimov I.M., Mamadaliyev A.T.
Geologiya, mineralogiya va petrografiya asoslari. o‘quv qo‘llanma/
Toshkent.–Lesson press nashriyoti.2020 -176 bet.

Taqrizchilar:

A.A.Bahodirov – Toshkent arxitektura qurilish instituti kafedra mudiri,
texnika fanlari doktori

S.A.Holmirzaev - Namangan muhandislik-qurilish instituti dotsenti

O‘quv qo‘llanmada yerning geologik tuzilishi va petrografiya to‘g‘risida umumiy tushuncha, minerallar, tog‘ jinslari to‘g‘risida ma’lumotlar keltirilgan, bulardan tashqari, geologik yilnoma, tektonik hodisalar, seysmik xududlarda qurilish ishlari, yer osti suvlari, ularning harakatlanish qonuniyatlari, tabiiy geologik hodisalar, muhandislik-geologik jarayonlar to‘g‘risida batafsil ma’lumotlar keltirilgan.

5340500-Qurilish materiallari, buyumlari va konstruktsiyalarini ishlab chiqarish ta’lim yo‘nalishida tahsil olayotan talabalar uchun olib boriladigan “Geologiya, mineralogiya va petrografiya asoslari” o‘quv fani rejasiga asosan yoritilgan. SHuningdek, o‘quv qo‘llanmada tog‘ jinslarining fizik-mexanik xususiyatlarini o‘rganish bo‘yicha ham muayyan ma’lumotlar keltirilgan.

O‘quv qo‘llanma asosan, Oliy o‘quv yurtlarining qurilish yo‘nalishi bo‘yicha tahsil olayotgan talabalari uchun mo‘ljallangan bo‘lib, undan qurilish sohasining muhandis-texnik xodimlari ham foydalanishlari mumkin.

UO‘K549+552(075)
KBK 26.31ya73

ISBN 978-9943-6365-2-1

© Rizaev B.SH., Qosimov I.M., Mamadaliyev A.T., 2020

So‘z boshi

Bozor munosabatlari sharoitida ijtimoiy hayotimizning barcha sohalarida, shu jumladan ma'naviyat, ma'rifat va ilm fanda ham juda katta o'zgarishlar sodir bo'lmoqda.

Milliy istiqlol mafkurasi, o'zining mazmun mohiyatiga ko'ra, mamlakatimizning har bir fuqarosi ongiga xalqimizning dunyodagi hech bir xalqdan kam emasligini va kam bo'lmasligi g'oyasini singdirishga qaratilgan. Mana shunday g'oyalar bilan qurollangan yoshlarimiz mamlakat taqdirini hal qiladilar, uning buyuk kelajak sari qo'yayotgan qadamini yanada tezlashtirishga o'zlarining munosib hissalarini qo'shadilar.

Mamlakatimizda qabul qilingan «Kadrlar tayyorlash milliy dasturi» zamon talablariga to'la javob beradigan va bozor munosabatlari sharoitida o'z bilim va ko'nikmalari bilan vatanimiz istiqboli yo'lida samarali faoliyat ko'rsata oladigan mutaxassislar tayyorlashni nazarda tutadi. Keyingi yillarda mamlakatimizda ta'lim sifati va mazmunini zamon talablari asosida yangilash maqsadida me'yoriy hujjatlarni takomillashtirishga oid muayyan ishlar amalga oshirildi. SHu maqsadda ta'lim samaradorligini oshirish va talabalarga o'qiyotgan sohasi bo'yicha yetarli darajada zamonaviy ma'lumotlar berish maqsadida yangi o'quv adabiyotlari yaratildi va yaratilmoqda.

Jumladan, ushbu « Geologiya, mineralogiya va petrografiya asoslari » nomli o'quv qo'llanmasi O'zbekiston Respublikasi Oliy va o'rta maxsus ta'lim vazirligi tomonidan tasdiqlangan namunaviy dastur asosida « Qurilish materiallari, buyumlari va konstruksiyalarini ishlab chiqarish » ta'lim yo'nalishidagi talabalar uchun tayyorlangan. Ushbu o'quv qo'llanma talabalarga geologiya va petrografiyaning umumiy bo'limlari, yerning geologik tuzilishi, shakli, issiqlik rejimi to'g'risidagi umumiy ma'lumotlar, minerallar, tog' jinslari, ularning qurilish xossalari haqida muayyan malaka va ko'nikmalar hosil qiladi. Bulardan tashqari, o'quv qo'llanmada geoxronologik yilnoma, yerning ichki va tashqi kuchiga bog'liq bo'lgan geologik hodisalar, yer osti suvlari, tabiatda ro'y beradigan geologik jarayonlar bayon etilgan.

O'quv qo'llanmani sifatini yaxshilash yuzasidan bildirilgan barcha fikr-mulohazalarni mualliflar minnatdorchilik bilan qabul qiladilar.

K i r i s h

Mustaqillikka erishib, yuksalish sari olg'a intilayotgan mamlakatimizning ko'pgina hududlarida bir-biridan chiroyli binolar, sanoat korxonalari, muhandislik inshootlari qad rostlamoqda. Mamlakatimiz iqtisodiyotini o'stirishda chet el investitsiyalarini kirib kelishi munosabati bilan ko'plab binolar va sanoat inshootlari jahon andozalariga javob bera oladigan darajada qurilmoqda. Tabiiyki, bino va inshootlarning mustahkamligi va chidamliligi qurilish maydonining geologik tuzilishiga ko'p jihatdan bog'liqdir.

Geologiya-yunoncha so'z bo'lib, o'zbek tilida geo-yer, logos-fan ma'nolarini berib, yerning qattiq qatlamlari haqidagi fandır. Geologlarning yerning qattiq qismi bo'lgan litosferani tashkil etuvchi tog' jinslarini o'rganish bilan bir qatorda, undagi bo'ladigan jarayonlarni tekshiradi. Geologiyadan olgan bilimlarimizni xalq xo'jaligining turli sohalarini rivojlantirishga yo'naltirilmoqda. Neft, gaz, ma'danlar va boshqa foydali qazilmalarni qidirib topish va ularni qazib olish bilan bog'liq ishlar shular jumlasidandır. Geologiya fanining rivojlanib borishi natijasida ko'pgina turli ilmiy yo'nalishlar ham mustaqil bo'lib, ajralib chiqa boshladi. Geologiya hozirgi taraqqiyot davrida quyidagi fanlar bilan uzviy ravishda chambarchas bog'langandır:

Umumiy geologiya-yerdagi tashqi va ichki jarayonlarning sodir bo'lish, rivojlanish va so'nish qonuniyatlarini o'rganadi.

Mineralogiya-yerdagi hosil bo'ladigan kimyoviy birikmalar-minerallar haqidagi fan bo'lib, ularning hosil bo'lish tarkibi va qurilish xossalarini o'rganadi.

Petrografiya-tog' jinslari, tarkibi, kelib chiqishi, yotish sharoiti va tarqalish qonuniyatini o'rganuvchi fandır.

Tarixiy geologiya-yerning uzoq o'tmish tarixini va yer qobig'ining rivojlanish qonuniyatlarini o'rganuvchi fan bo'lib, u o'ziga stratigrafiya va paleogeografiya ilmlarini birlashtiradi.

Kristallografiya-moddalarning kristallik holati va kristallik panjarasini o'rganuvchi fandır. Ushbu fan moddalarning kristallik tuzilishini o'rganish, qurilish matyeriallarining texnologiyasini bilish uchun juda zarurdir.

Paleontologiya-o‘tmishda yashagan va tog‘ qatlamlari orasida qolib, toshga aylangan o‘simlik (Flora) va hayvon (Fauna) qoldiqlarini o‘rganadigan fandır.

Geofizika-yer qatlamlaridagi jinslarning fizikaviy xususiyatlarini o‘rganadigan fan. Ushbu fan bilimlari asosida zamonaviy elektrometriya, seysmometriya usullarini qo‘llagan holda qurilish maydonidagi tog‘ jinslarining tok o‘tkazish qarshiliklarining o‘zgarishi, to‘lqinlarning tarqalish tezligi, magnitlanish xususiyatlari, radioaktivligi, zichlik xossalari aniqlanadi.

Tektonika-tog‘ jinslarining yotish shaklini, ya’ni nishablik bilan yoki uzilmali, burmali hollarini o‘rganadi. Qurilish ishlari olib boriladigan, zilzilali hududlarda tektonik sharoitni hisobga olish muhim bo‘lib, bino yoki inshootlar qismlari zilzila oqibatida tektonik yoriqlar bo‘yicha, bir - biriga nisbatan siljishi tufayli shikastlanishi yoki vayron bo‘lishi mumkin.

Geomorfologiya-yerni sathiy shakllari, tog‘liklarni hosil bo‘lish davrlari va yo‘llarini o‘rgatadigan fan.

Gidrogeologiya-yer ostida to‘planadigan suvlar haqidagi fan bo‘lib, ularning hosil bo‘lishini, harakatlanish qonuniyatini, tarkibini, qidirib topish usullarini o‘rganadi.

Muhandislik geologiyasi-fanining vazifasi qurilish maydonining geologik sharoitini hisobga olib, inshootning chidamligi va mustahkamligini ta’minlashdir. Muhandislik geologiyasi fani quyidagi bo‘limlarni o‘z ichiga oladi: Gruntshunoslik-gruntlarning tarkibi va xossalari o‘rganadi; gruntlar mexanikasi–gruntlarning turlari, tarkibi, xossalari, mustahkamlik, shakl o‘zgarish ko‘rsatkichlarini o‘rganadi; geologik jarayonlarni o‘rganuvchi maxsus muhandislik geologiyasi, muhandislik gidrogeologiyasi; muhandislik gidrodinamikasi - tabiiy geodinamik jarayonlar (surilishlar, jarliklar, sellar, Eroziya, muzli gruntlarni o‘rganish) shuningdek, kishilarning ish faoliyatlari asosida qurilishda hosil bo‘ladigan jarayonlarni o‘rganadi.

Muhandislik geologiyasi rivojlanishi XIX asr oxirida boshlanib, bu vaqtda ko‘plab yirik muhandislik inshootlari qurilishi boshlangan edi. XX asrning 20-30 yillariga kelib, muhandislik geologiyasi maxsus ilmiy yo‘nalish bo‘lib shakllandi. Muhandislik geologiyasi fanining

rivojlanishida sobiq Ittifoq respublikalarida va respublikamiz hududlarida murakkab tabiiy sharoitda bunyod etilgan ko'pgina muhandislik inshootlari va metropolitenlarining qurilishi asos bo'lib xizmat qildi.

O'quv qo'llanmada bo'lajak quruvchilar bilishlari zarur bo'lgan turli geologik jarayonlarga muhim e'tibor berilgan. Chunki, keyingi paytlarda ayrim hududlarda (shaharlarda, suv omborlari va qazilmagoxlarda) geologik jarayonlar juda ham faollashib bormoqda. Yer osti suvlarining sathi ko'tarilgan hududlar ko'paymoqda, qirg'oqlarda surilishlar, o'pirilishlar ro'y berimoqda. O'quv qo'llanmada shuningdek, yer osti suvlari faoliyatiga ham alohida ahamiyat berilgan.

Qurilish yo'nalishi bo'yicha tahsil olayotgan bakalavrlar bino va inshootlar quriladigan maydonlarning geologik-litologik tuzilishini, gruntlarning turlarini, tarkibi, fizik-mexanik xususiyatlarini bilishi bilan bir qatorda, yer osti suvlari, ularning paydo bo'lishi, harakat qonuniyatlarini va ular bilan bog'liq bo'lgan geologik jarayonlar va hodisa turlarini bilishi kerak. Bo'lajak quruvchi-mutaxassis qurilish maydonining geologik shart-sharoitlarini quriladigan inshootning mustahkamligi va chidamliligiga ta'sirini tahlil qila olishi zarur.

1-BOB. YER HAQIDA UMUMIY MA'LUMOTLAR

Tayanch soʻz va iboralar: yer, quyosh sistemasi, yerning ellipsoid aylanasi, ellipsoid shakl, yer sharining tuzilishi, atmosfera, troposfera, stratosfera, ionosfera, gidrosfera, mantiya, yerning issiqlik rejimi, geotermik gradient, geotermik bosqich.

1.1-§. Yerning kelib chiqishi, yer sharining shakli

Yer Quyosh sistemasidagi planetadir. Quyosh sistemasi markazida-sekin aylanayotgan yulduz-quyosh joylashgan boʻlib, uning atmosferasi harorati 5700K, markazida esa – $5 \cdot 10^6$ K ga yaqin. Quyosh atrofida 9 ta planeta aylanib turadi va ularni 2 guruhga ajratish mumkin: ichki planetalar-Mercuriy, Venera, Yer va Marsdir. Tashqi planetalar-Yupiter, Saturn, Uran, Neptun, Plutondir.

Quyosh sistemasiga koʻp sonli kometalar kiradi va ular Quyosh sistemasining chekkalarida tarqalgan boʻladi.

Quyosh sistemasi va yerning kelib chiqish muammosi tabiatni bilish sohasidagi muhim sanalib, yerda inson va hayotni paydo boʻlishi muammolari bilan bir xildir. Qadim zamonlarda yerni paydo boʻlishi haqida diniy tushunchalargina mavjud edi. XVIII asrning ikkinchi yarmida planetalar sistemasining vujudga kelishi haqida dastlabki moddiy gipotezalar paydo boʻldi. Bu gipotezalar yerni suyuq-qizigan tumandan hosil boʻlganligini tushuntirib, uning asta-sekin sovishi natijasida yuqori qavatida asta qotib, qattiq qismga aylanib uning ostki qismida suyuq- qizigan massa boʻlishi mumkin deb tushuntiradi. XX asrdagi kosmik, geologik, geofizikaviy va boshqa fundamental fanlarni yangiliklari bu gipotezani toʻgʻri emasligini isbotladi. Xozirgi davrdagi kosmosni ilmiy tadqiq qilish tufayli faqatgina yer haqida emas, balki Quyosh sistemasidagi boshqa planetalar haqida ham yetarli maʼlumotga ega boʻlindi. Yer shakli murakkab, nomuntazamdir. Eramizdan 530 yil avval Pifagor yerni shar shaklida degan edi. Lekin, shunga qaramasdan, Yerning sharsimonligi fanda Magellan sayohati (1519-1523 yillar) dan keyingina tasdiqlandi. XVII asrning oxirida I.N'yuton va X.Gyuygenlar fikricha yer aylanishda markazdan qochma kuch taʼsirida qutb oʻklari,

ekvator o'klariga nisbatan qisqa bo'lib, shakli ellipsoidga yaqin deb topdilar.

Tekshirishlar shuni ko'rsatdiki, ekvator radiusi qutb radiusiga qaraganda 21,38 km ga katta bo'lib, yerning shar shakli qutblarda o'zgargan bo'lib, ellipsoid shakliga yaqindir.

Yerning ellipsoid aylanasi bo'yicha o'lchami:

Katta yarim o'q (ekvator radiusi)-6378,24 km

Kichik yarim o'q (qutb radiusi)-6356,86 km

O'rtacha radius (teng hajmli shar)-6371,1 km

Yer yuzasi maydoni- $5,1 \cdot 10^8$ km²;

Hajmi- $1,083 \cdot 10^{12}$ km³;

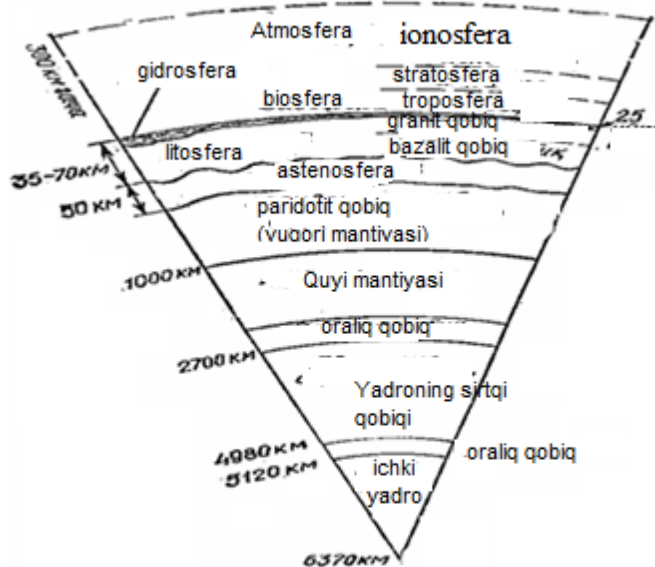
Massasi- $6 \cdot 10^{24}$ kg;

Oxirgi yillarda olingan ma'lumotlar shuni ko'rsatadiki, yerning yuzasi ma'lum bo'lgan geometrik shakllarning birortasiga ham to'g'ri kelmaydi, u o'ziga xos shaklga ega. Quruqliklarning ko'tarilganligi, dengiz va okeanlarning cho'kkanligi, yer yuzasining o'ziga xos geoid-shakliga shartli mos deb olindi.

1.2-§. Yer sharining tuzilishi, tarkibi

Yerning tuzilishini o'rganish, katta ilmiy va amaliy ahamiyatga egadir. Yerdagi sodir bo'ladigan zilzilalarni, yerni massasini va zichligini o'rganish asosida, yerning yadro, (o'zak), oraliq qobiqlari, mantiya va yerning po'sti-litosferadan tuzilganligi ma'lum bo'ldi. (1.1-rasm).

Yerning ustki qismi, suv qobig'i (gidrosfera), biosfera, (organizmlar yashash sferasi) va atmosferadan iborat. Burg'ulash quduqlari yordamida yerning eng chuqur kovlangani 12 km bo'lib (Kola yarim orolida), undan chuqurroq qismini faqat maxsus fizikaviy usul bilan o'rganish mumkin.



1.1 -rasm. Yerning tuzilishi

Yer sharini tashqi tomondan o‘rab turgan bi rinchi qatlam-atmosfera yoki havo qatlami bo‘lib, qalinligi 500 dan 2000 km gacha bo‘lishi mumkin.

Atmosfera uch qatlam troposfera, stratosfera va ionosferadan tuzilgan. Troposfera at mosferaning yerga yaqin qismi bo‘lib, qalinligi 6 km (qutbda) va 15-18 km (ekvator) ga teng. Yer yuzasidagi eng yuqori harorat Liviyada bo‘lib, (soyada 58⁰S), O‘zbekistonda, Tyermizda (soyada 50⁰S), eng past kuzatilgan sovuq esa Antarktida (-87⁰S) va Yoqutistonda (-71⁰S) kuzatiladi.

Quyi qatlamlarda «Harorat invyersiyasi» bo‘ladigan (harorat ortib boradigan) joylarni hisobga olmaganda, harorat pasayib boradi va minimumga yetadi, undan yuqorida esa harorat yana bir oz ko‘tariladi va o‘rganilgan balandlikka qadar deyarli o‘zgarmaydi.

1.1-jadval.Yer sirtidan ko‘tarilgan sari bosim o‘zgarashi:

Balandlik, km	0	1	2	3	4	5	6
Bosim, atm	762,0	614,9	596,5	526,1	462,7	406,5	200,5

Troposferadan keyin stratosfera qatlami keladi. **Stratosfera** yuqori qatlam bo‘lib, qalinligi 80-90 km ga teng. Uning pastroq 30-33 km qismida esa, ozon qatlami uchraydi va unda harorat +50⁰S ga yetadi, ammo 80-90 km balandlikda harorat yana pasayib 60-90⁰S ga tushib qoladi.

Bosim juda kichik va haroratning haddan tashqari pastligi tufayli atmosferaning yuqori qatlamlarini o‘rganish juda ham murakkablashadi(1.1-jadval). Keyingi qatlam-ionosfera-atmosferaning eng yuqori qatlami bo‘lib, bu sferada zichlik kichik bo‘lib, gazlar ionlashgan, 220 km yuqorida harorat minus bir necha 100⁰S ga yetadi. Katta meteoritlar atmosferaning zichroq qismlarida 100-160 km balandlikda yonib, yop-yorug‘ bo‘lib ko‘rinadi, 80-83 km balandlikda pat-pat bulutlar ko‘rinadi, ular suvning to‘yingan bug‘i bo‘lsa kerak. 80-100 km da yorug‘ shafaq qutblari ko‘rinadi, 3000 km dan so‘ng planetalar aro fazoga o‘tib ketadi.

Butun atmosferani kimyoviy tarkibi jihatidan 4 ta qatlamga bo‘lish mumkin. Yer yuzasiga yaqin turgan quyi qatlam azot- kislorod qatlami

deyiladi. Le-Dyuk hisobiga ko'ra, bu qatlamda quyidagi miqdorda gazlar hosil bo'ladi (massa jihatidan): -azot (N)-75,5%, kislorod (O)-23,3%, inyert va boshqa gazlar-1,3%. Yuqorida 70 km dan yuqorirokda kislorod bo'lmaydi, bu qatlam sof azot qatlamidir. Uning qalinligi 110 km gacha boradi, o'sha joydan boshlab geliy qatlami boshlanadi va u 220 km gacha boradi, undan yuqoriroqda esa vodorod qatlami boshlanadi.

Ikkinchi qatlam-suv qobig'i-gidrosfera bo'lib, u suv havzalaridir. Hidrosferaning umumiy hajmi 1370,3 mln. km³. Asosiy suv hajmi 98%, okean va dengiz suvlariga to'g'ri keladi. Yer yuzasining 70,8% suv, 20,2% ni quruqlik tashkil etadi. Xozirgi vaqtda Atlantika okeanining o'rtacha chuqurligi 3,32 km ga teng, Hind okeanining o'rtacha chuqurligi-3,89 km va Tinch okeanining o'rtacha chuqurligi-4,03 km deb qabul qilingan. Ammo Tinch okeanining eng chuqur joyi-11 km dan ortiqdir.

Gidrosferaning asosiy kimyoviy tarkibi quyidagichadir: Kislorod (O)-85% , vodorod (H)-10,7%, xlor (Cl)-0-2,0%, natriy (Na)-1,0%.

Yerning qattiq qismi litosfera deb atalib, ba'zan uni yer po'stlog'i deb atashadi. Litosfera yerning qattiq qobig'i bo'lib, planetamizning sial va sima xududlarini o'z ichiga oladi. Litosfera yuzasidagi notekisliklar uning rel'efini tashkil qiladi, okean cho'kmalari va matyeriklar massalari litosfera rel'efining asosiy elementlaridir. SHokal'skiy hisoblariga ko'ra, quruqlikning dengiz sathidan balandligi 900 m tashkil qiladi.

Litosferaaning kimyoviy tarkibini o'rganish sohasidagi barcha ishlar A.P.Vinogradovning 1950 yilda qilgan hisobiga ko'ra 16 km chuqurlik uchungina olib borilmoqda. Bunda litosferadagi minerallar tarkibida kislorod-46,8%, natriy-2,6%, kremniy- 27,3%, kaliy-2,6%, alyuminiy-8,7%, magniy-2,1%, temir-5,1%, kal'tsiy-3,6% ekanligi aniqlandi.

Matyeriklarning sathida pastliklar va balandliklar, yassi tog'lar, tog' tizmalari, tog'lar, tepaliklar bor. Litosferada 3 xil qatlam joylashgan. Eng ustki qatlam cho'kindi jinslar, o'rtada granit va eng ostida bazal't qatlami joylashgandir.

CHo'kindi jinslar qatlami-magmatik yo'l bilan hosil bo'lgan tog' jinslarining yemirilishi va qayta yotqizilishi mahsulotidir. Uning qalinligi-quruqlikda 0 dan 10-15 km gacha, okeanda esa o'rtacha 0,3-0,5 km, ba'zan 1 km gacha boradi. Jinslarning o'rtacha zichligi 1,8-2,5 g/sm³ ga teng.

Granit qatlami-quruqlikda uning qalinligi 30-40 km ga yetadi. Okeanlarda esa bu qatlam bo'lmisligi ham mumkin yoki bo'lsada, qirg'oq oldi yerlarda 0,4-0,5 km ba'zan 1-2 km ga yetadi. Bu qatlam jinslari qumtuproq va alyuminiyga to'yingan bo'lib, granit, granodiorit, gneys va boshqa magmatik va metamorfik tog' jinslari ko'rinishida uchraydi. Jinslarning o'rtacha zichliklari $2,7 \text{ g/sm}^3$ ga teng.

Bazal't qatlami. Bazal't qatlamining quruqlikdagi qalinligi 30-35 km, okeanda esa 5-6 km ga teng. Uning zichligi $2,7-2,9 \text{ g/sm}^3$ gacha ortib boradi. Tarkibida qumtuproq kamroq bo'ladi. Bazal't, gabbro kabi tog' jinslari ushbu turkumlardandir.

Yer qobig'i, litosferaning o'rtacha zichligi $2,7 \text{ g/sm}^3$ ga teng. Uni tashkil etuvchi elementlardan asosiylari: kislorod, kremniy, alyuminiy, temir, kaliy, natriy, kal'tsiy, va magniydir. Yer ichiga kirib borgan sari kislorod, kremniy, alyuminiy ishqorli metallar kamayib boradi, temir, magniy va og'ir metallar: jumladan, nikel' miqdori oshib boradi.

Mantiya qismining jinslari tarkibida temir, magniy, xrom, kobal'tlar bo'ladi. Mantia moddalarining tarkibi o'ta asosiligi bilan ajralib turadi: dunit, pyeridodit, zichliklari $3-3,3 \text{ g/sm}^3$ dan (yuqori mantiya) $5,9 \text{ g/sm}^3$ gacha (quyi mantiya).

Mantiya qismida yuqori bosim va harorat bo'lib, uni holati qattiq moddaga yaqindir.

Yadro (o'zak)-3500 km radiusda joylashgan. U ichki va tashqi sferalarga bo'linib, zichligi $9-11 \text{ g/sm}^3$ ga yaqin. Hozirda uning tarkibi to'g'risida aniq fikr aytilmagan. Ba'zi bir taxminlarga ko'ra, yadro zich joylashgan temir, nikel va boshqa og'ir metallardan tashkil topgandir. Uning harorati $2000-2500^{\circ}\text{S}$, bosimi esa 3,5 mln atmosfera bosimiga yaqin deb taxmin qilinmoqda.

1.3-§. Yerning issiqlik rejimi

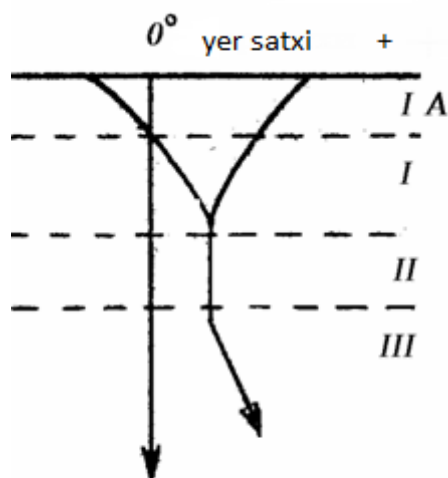
Yer ikkita issiqlik manbaiga ega: Quyosh radiatsiyasining enyergiyasi (90,5%) va radioaktiv elementlarning yer qa'rida parchalanishidan hosil bo'ladigan enyergiya.

Yer qobig'ining yuqori qismida 3 haroratli xudud hosil bo'ladi.

I - Mavsumiy o'zgarishlardan hosil bo'lgan xudud

II - Doimiy haroratlar xududi

III - Oshib boradigan haroratlar xududi (1.2 rasm)



Chuqurlik
1.2 rasm Yer ichidagi
haroratning taqsimlanish
chizmasi

I - xududdagi haroratlar o'zgarishi hududlardagi klimatik sharoitlarga bog'liq bo'ladi. O'rta kenglik mintaqalarda joylashgan hududlar uchun a-egri chiziq (yoz payti), b-egri chiziqdan (qish) iborat. I-xudud umumiy qalinligi-12-15 m ga teng, qish mavsumida harorat 00 dan tushib ketganda I-A-chegara hosil bo'ladi. I-A-chegaraning qalinligi yoki boshqacha aytganda muzlash chuqurligi mavsumga, iqlimga, tog' jinsining turiga bog'liq bo'lib, bir necha sm dan 2 m va undan ko'proq bo'lishi mumkin. Iliq mo'tadil iqlimli mintaqalarda, I chegara faqat a-egri chizig'i bilan harakterlanadi. Yerning qa'riga chuqurlashganlik sari haroratning mavsumiy va kunlik o'zgarishlari ta'siri sustlashadi va 15-40 m chuqurlikda doimiy haroratli chegara joylashib, ushbu hududdagi o'rtacha yillik haroratga teng bo'ladi.

SHimoliy yarim sharda u $+15,5^{\circ}\text{S}$, janubiy yarim sharda esa $+13,6^{\circ}\text{S}$ ga teng bo'ladi. III chegara oralig'ida chuqurlashgan sari harorat ortib boraveradi. Har 100 m ga chuqurlashgan sari haroratning ortib borish qiymati-geotermik gradient deb atalib, 1°S ga harorat oshib boradigan chuqurlik o'zgarish qiymati geotermik bosqich deb ataladi. Bu bosqichning o'rtacha qiymati 33 m ga teng. Vulqonli faoliyat ko'p bo'ladigan joylarda yer osti yerib, qizigan magmalar harorati tufayli geotermik bosqich 5-7 m ga tushadi. Masalan, yer yuzasining turli mintaqalarida geotermik bosqichning o'rtacha qiymati quyidagiga teng: Bokuda-26 m, Donbassda-28-33 m, Xar'kovda-37,7 m, Moskvada-38,4 m, Toshkent tumanida-35,5-37 m, Qizilqumda-29-33 m. Haroratning chuqurlik o'zgarishi bilan oshib borish konusi 3-5 km gacha ta'sir etadi. Yer qobig'ining eng chuqur joylari va mantiyaning yuqori qismlaridagi haroratni lava haroratiga qarab aniqlash mumkin-u taxminan 1500°S atrofida bo'ladi. Oxirgi ma'lumotlarga ko'ra yer yadrosining harorati $2000-2500^{\circ}\text{S}$, bosimi 3,5 mln. atm. ga teng.

Nazorat savollari:

1. Geologiyaning bo'limlari to'g'risida ma'lumot byering?
2. Umumiy geologiya fani nimalarni o'rgatadi?
3. Muhandislik geologiyasi fanining vazifasi nimalardan iborat?
4. Yer sayyorasining paydo bo'lishi to'g'risida qanday gipotezalar bor?
5. Yer sharining shakli va tarkibini izoxlang?
6. Yer sharining kimyoviy tarkibi nimalardan iborat?
7. Yer sayyorasi qanday qobiqlardan tuzilgan?
8. Yerning issiqlik rejimi nima? U qaysi manbaa bilan aniqlanadi?
9. Yerning chuqurligi va ichki qismlari bo'yicha xarorat rejimi qanday o'zgarib boradi? Yerning issiqlik rejimini o'rganishning amaliy ahamiyatini tushuntirib byering.
10. Geotermik gradient va geotermik bosqich nima?

2-BOB. MINERALLAR

Tayanch soʻz va iboralar: mineral, kvarts, dala shpati, slyuda, kalʻtsit, mineralogiya, kristallarining geometrik shakli, minerallarning asosiy fizik xossalari, minerallarning qattiqligi, minerallarning zichligi, minerallarning birikkanligi, minerallarning sinishi, minerallarning yaltiroqligi.

2.1-§. Minerallar haqida umumiy tushuncha

Yer qobigʻida, gidrosferada, atmosferada boʻlib turadigan xilma-xil fizik-kimyoviy jarayonlar tufayli vujudga kelgan tabiiy kimyoviy birikmalar yoki sof elementlar minerallar deb ataladi. Minerallar tabiatda qattiq, suyuq va gaz holatda uchraydi. Hozirgi davrga kelib tabiatda minerallarning 3000 dan koʻproq turi mavjud. Lekin tabiatdagi togʻ jinslari tarkibida hamma minerallar ham uchrayvermaydi. Togʻ jinslari tarkibiga kiruvchi minerallarni jins tashkil etuvchi minerallar deb ataladi. Tabiatda koʻpchilik minerallar litosferada tarqalgan qattiq togʻ jinslarini tashkil qiladi. Kvarts, dala shpati, slyuda, kalʻtsit, shular jumlasidandir. Suv, neft va tabiatda juda koʻp uchraydigan sof simob kabi tabiiy suyuq moddalar ham minerallar qatoriga kiradi. Nihoyat vulqon sodir boʻladigan xududlarda yerning yoriqlaridan chiqadigan tabiiy gazlar, masalan, karbonat angidrid, sulʻfat angidrid va boshqalarni ham mineral deb atash mumkin.

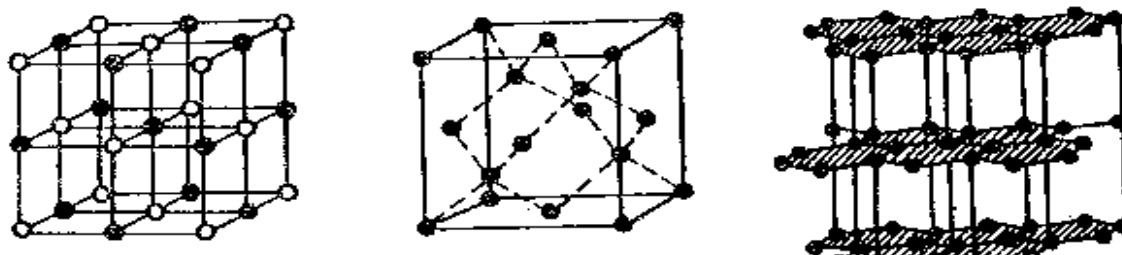
Togʻ jinsi hosil qiluvchi minerallarni paydo boʻlishi, belgilarini, tarkib va xossalari bilmadan turib, togʻ jinslarini oʻrganib boʻlmaydi.

2.2-§. Minerallarning kristall tuzilishi

Minerallarni oʻrganish bilan mineralogiya fani shugʻullanadi, kristall va kristalli birikmalarni-kristallografiya fani asosida oʻrganilib, kristallarning simmetriyasi, shakli va tuzilishi geometriyasi bilan shugʻullanadi. Qattiq minerallar tabiatda kristall moddalar koʻrinishida, nomuntazam, donador, koʻp yoqli shakllarda, yohud yaxlit koʻrinishda uchraydi. Kamdan - kam hollarda esa minerallar amorf holida uchrab, shaklsiz massalarni hosil qiladi. Kristall koʻrinishdagi moddalarning (minerallarning) asosiy xususiyati, ular tarkibidagi atom va ionlarning

qat'iy guruhlar bo'yicha fazoda joylashib, kristall to'rlarni hosil qiladi. Geometrik kristall to'r, bir-biri bilan zich bog'langan ko'p yoqlilar (kublar, oktaedrlar, parallelopipedlar, romblar) dan iborat bo'lib, ularning uchlari, markazlari yoki tomonlarining o'rta qismida aniq masofada atomlar (ionlar) joylashgan bo'ladi. Kristall to'ring tuzilishidan minerallar kristallarining geometrik shakli kelib chiqadi. Masalan: osh tuzi (galit)-kub shaklida, tog' xrustali-prizma shaklida (2.1-rasm).

Kristallarda yoqlari, qirralari va uchlari bo'ladi (2.2-rasm).

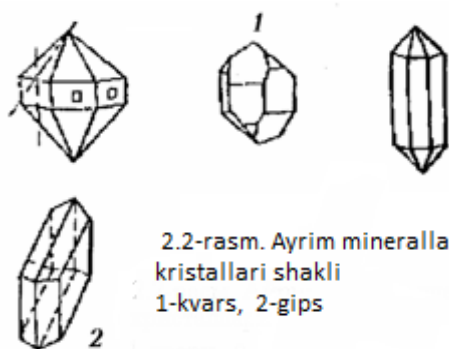


A *Na *Cl

B

D

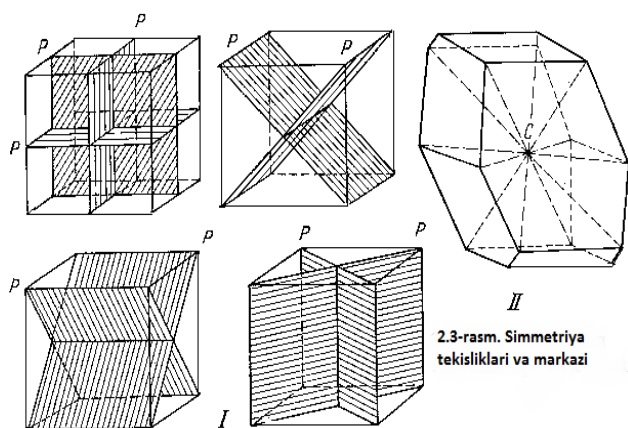
2.1 – rasm. Ayrim minerallarning kristall turlari. A – osh tuzi, B – olmos, D – grafit



2.2-rasm. Ayrim minerallar kristallari shakli
1-kvars, 2-gips

Kristallarda o'qlari, qirralari va uchlari soni hamma kristallarda turlicha bo'ladi. Kristallarda simmetriya o'qlari bo'lib, uni o'q bo'yicha aylantirilganda, qirralarini bir-biriga mos tushishidir.

Masalan, 6 qirrali muntazam prizmani o'z o'qi atrofida 60^0 ga aylantirilsa uning qirralari, o'qlari va uchlari dastlabki holatiga mos tushadi. Demak, bu kristall simmetrik tuzilgandir.



2.3-rasm. Simmetriya tekisliklari va markazi

Simmetriya tekisligi esa kristallarning teng ikkiga bo'luvchi xayoliy tekislik bilan ifodalanib, R-harfi bilan belgilanadi va nihoyat simmetriya markazi bo'lib, kristall ichidagi nuqta bilan belgilanib, - to'ring cheklangan elementlari (parallel qirralar, uchlar) dan baravar

uzoqlikda joylashgan bo‘ladi (2.3 -rasm).

O‘q tekisliklari va simmetriya markazlari simmetriya elementi deb ataladi. Kristallarda simmetriyaning 32 xil ko‘rinishi bo‘lib, 7 guruhga yoki kristallografik singoniyalarga ajraladi. Ular triklinik, monoklinik, rombik, trigonal, tetragonal, geksagonal, kub singoniyalardir. Ular murakkablik jihatidan quyi, o‘rta va yuqori singoniyalarga bo‘linadi. Bu singoniyalarga kiruvchi minerallar kristallarida yoqlar, tekislik, markaz va o‘qlar soni ifodalangan va bir mineral ikkinchisidan shu bilan farq qiladi.

2.3-§. Minerallarning fizik xossalari

Minerallarning asosiy fizik xossalari qattiqligi, zichligi, birikkanligi, sinishi, yaltiroqligi, rangidir. Ular minerallarning kimyoviy tarkibi va kristal panjaralarning tuzilishiga bog‘liq bo‘ladi.

Qattiqligi. Minerallarning qattiqligi unga biror qattiqroq bo‘lgan moddaning botib kirishiga qarshiligi tushunilib, qattiqligi ma‘lum bo‘lgan mineral yoki predmet bilan tiralib aniqlanadi. Minerallarning qattiqligini Moos shkalasi (2.1-jadval) 2.1-jadval. Minerallarning qattiqligini Moos shkalasi bo‘yicha

T.r	Minerallar	Mos qattiqlik shkalasi	Qattiqlik miqdori, kg/mm ²	Quyidagilar ishlatib aniqlanadi	Minerallarning qattiqlik guruhi
1	Tal’k	1	2,4	Tirnoq bilan chiziladi	Yumshoq
2	Gips	2	36,0	Pichoq bilan chiziladi	
3	Kal’tsit	3	109	Pichoq bilan chiziladi	O‘rtacha qattiq
4	Flyuorit	4	189,0		
5	Apatit	5	536,0	Pichoq bilan chiziladi	Qattiq
6	Ortoklaz	6	796,7	Oyna bilan tiraladi	
7	Kvarts	7	1120,0	Oynani kesadi	
8	Topaz	8	1427,0		
9	Korund	9	1660,0		Juda qattiq
10	Olmos	10	2060,0	Oynani kesadi	

bo'yicha aniqlanib, unda qattiqligi 1 dan 10 gacha bo'lgan minerallar qattiqlik navbati bilan joylashgandir.

Mineralni qattiqligini aniqlash uchun uni etalon- mineralning uchi bilan tirnab ko'riladi. Agarda ustida iz tushib qolsa, demak tekshirilayotgan mineral, etalon mineralidan yumshoqroq bo'ladi, agar iz qolmasa qattiqroq sanaladi.

Qattiqliklari bo'yicha minerallarni: yumshoq (2 gacha), o'rtacha (5 gacha), qattiq (5-8 gacha) va juda qattiq (8 dan katta) turlarga bo'lishi mumkin. Eng qattiq mineral-olmosdir. Korund ham o'z navbatida qattiqligi 9 ga teng bo'lgan yagona mineraldir.

Zichligi-Minerallarning zichligi $0,5$ dan 21 g/sm^3 gacha bo'lishi mumkin. Minerallar zichligiga ko'ra quyidagi guruhlarga bo'linishi mumkin:

Engil minerallar-zichligi $2,5 \text{ g/sm}^3$ dan kichik (gips, osh tuzi).

O'rtacha yengil minerallar-zichligi $2,5-4,0 \text{ g/sm}^3$ (kvarts, dala shpati, olmos, shox aldamchisi).

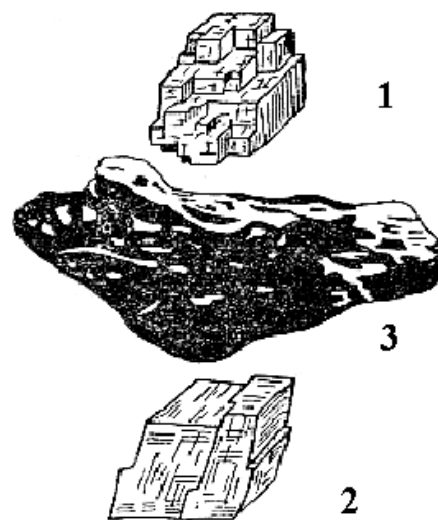
Og'ir minerallar - zichligi 4 g/sm^3 dan yuqori (tsink aldamchisi, pirit, qizil temirtosh).

Juda og'ir minerallarga-galenit, kinovar', barit, tsyerussit kiradi.

Birikkanlik – Birikkanlik xossasi-minerallarning qo'shilishi joyidan tekis parallel yuza bo'lib ajralishidir (2.4-rasm).

Bu xossasi jihatidan minerallar: o'ta mukammal, mukammal va nomukammal birikishi mumkin.

Sinish – Mineral yorilganda, sindirilganda hosil bo'lgan yuzaning shakli (tekis yoki notekisligi) mineralning sinish xossasi deb ataladi. Sinishning, g'adur-budur ko'rinishi-kvarts, opal va boshqa minerallarda ko'zga tashlanib, chig'anoqning ichki yuzasini eslatadi. CHo'kirtak sinishda-mineralning singan yuzasidan-tikan chiziqli yo'llar hosil bo'ladi (asbest, kremniy, minerallari). CHangli sinish-singan yuzada mayda chang zarralari yopishib qolganga o'xshaydi.



2.4-rasm. Minerallarning birikish turi

Yaltiroqligi – Minerallar sirtiga tushgan yorug‘likni ma’lum darajada qaytaradi va ularning ko‘rinishi, shunga ko‘ra, sirlari xira, boshqalariniki esa yaltirab turadi. Minerallar yaltiroqligi bo‘yicha quyidagi ko‘rinishlarga ega:

Metallsimon, shishasimon, sadafsimon, yog‘li va och kul rangli.

Rangi – Tabiatdagi minerallarning rangi turli xil ko‘rinishda uchraydi. Masalan, misning hamma suvli birikmalari yashil yoki ko‘k rangda bo‘ladi (malaxit, azurit). Minerallarning rangi ba‘zan ikki xil rangni qo‘shilishidan hosil bo‘lgan rangda ham tovlanishi mumkin. Ularning rangiga tarkibida qo‘shilgan begona aralashma ham ta’sir ko‘rsatishi mumkin. Bularga Fe, Ni, Ti, Ca, Cu va boshqalar bo‘lib, oz miqdorda bo‘lsa ham, mineral rangini o‘zgartirishi mumkin.

2.4-§. Tog‘ jinslarini hosil qiluvchi asosiy minerallar

Ko‘pchilik minerallar tarkibida asosan kislorod, qumtuproq, alyuminiy, temir, kal‘tsiy va boshqa kimyoviy elementlar uchraydi. Minerallarni kimyoviy tarkibi bo‘yicha quyidagi guruhlariga bo‘linishi mumkin;

1. Oksidlar-eng ko‘p tarqalgani-kvartsdan (SiO_2). Kvartsdan tashqari-gematit (yashirin kristallangani-qizil temirtosh, yaxshi kristallangan ko‘rinishi-temir yaltirog‘i) Fe_2O_3 , magnetit Fe_3O_4 , korund (qizil ranglisi-yoqut, mayda donador qora ranglisi jilvir) Al_2O_3 .

2. Silikatlar-yer qobig‘ida eng ko‘p tarqalgan minerallar bo‘lib (85%), ular magmalarning oqib chiqish natijasida hosil bo‘ladi. Bu minerallar guruhining aksariyati-panjarasimon kristallidir. Silikatlardan umumiy tuzilish va tarkibiga ega bo‘lgan dala shpatlari, piroksenlar, amfibolalar, slyudalar, shuningdek olivin, tal‘k, xloritlar, gilli minerallarni ko‘rsatish mumkin.

Karbonatlar-bu guruh minerallariga uncha yuqori bo‘lmagan mustahkamlik, kichik zichlik, nometall yaltiroqlik (kal‘tsit, dolomit) xususiyati xosdir. Tabiatda ko‘p uchraydiganlaridan; kal‘tsit (ohak shpati, tiniqlari-island shpati) CaCO_3 , dolomit $\text{CaMg}(\text{CO}_3)_2$ va sidyeritdir (temir shpati) FeCO_3 .

Sul‘fatlar-sul‘fat kislota tuzlari birikmasi ko‘rinishidadir. Ular suvli va suvsiz bo‘lishi mumkin. Suvsiz sul‘fatlarga, barit BaSO_4 (og‘ir shpat),

angidrit CaSO_4 (gips uchun xom ashyo) kiradi. Suvlilarga-gipstosh $\text{CaSO}_4 \cdot 2\text{H}_2\text{O}$, mirabilit $\text{Na}_2\text{SO}_4 \cdot 10 \text{H}_2\text{O}$, alunit $\text{KAl}_3[\text{OH}_6 (\text{SO}_4)_2]$ larni kiritish mumkin.

Galoidlar-galoidvodorod kislotaning tuzlaridir (HCl , HF , HBr). Eng ko'p tarqalgan galoid minerallaridan xlorid kislota birikmalari bo'lgan-osh tuzi (NaCl) va sil'vindir (KCl). Yuqorida nomlari qayd etilgan minerallar yumshoq, katta zichlikka ega emas, ko'pincha oq rang ko'rinishida, lekin begona aralashmalar ta'siri tufayli rangi o'zgarishi mumkin, suvda oson yeruvchan bo'ladi.

Fosfatlar-fosfat kislotaning tuzlaridir. Eng ko'p tarqalgan apatit va uning gilli va qumli aralashmasi- fosforitdir. Guruh minerallari ko'p tarqalgan emas, ular turfa rangda bo'lib, qattiq sanaladi.

Sul'fidlar-yer qobig'ida rudali minerallar, sul'fidlar, oksidlar va gidrooksidlar ko'p uchraydi.

Maxsus guruhni, sof holda tabiatda uchraydigan yerkin atomdan tashkil etilgan kristalli metallar va nometallar-sof mis, oltingugurt, oltin, qumush, platina, olmos, grafitlar tashkil etadi.

Muhandislik geologiyasida gilli minerallarga alohida o'rin byerilgan. Ularga suvli silikatlar va alyumosilikatlar kiradi. Gilli minerallar soni 40 ta gacha yetib boradi. Jins tashkil etuvchilarga kaolinit, montmorillonit, poligorokit, suvli slyudalar va boshqalar kiradi. Gilli minerallar zarralari kristall yoki amorf ko'rinishida bo'lishi mumkin. Bu minerallarni suvda qorilganda plastiklik holiga o'tadi, quritilganda suvsizlanadi, kuydirilganda esa toshga aylanib qotadi.

1-Misol. Anortit va grafit minerallari uchun tavsifnoma tuzing. Ular qaysi tog' jinslari tarkibiga kirishi mumkin? Misol keltiring.

Bajarish namunasi. Anortit $\text{Ca}(\text{Al}_2\text{Si}_2\text{O}_8)$ (kal'tsiyli plagiokloz) ximiyaviy tarkibi bo'yicha dala shpatlari guruxiga kirib, silikatlar sinfiga mansubdir. Tarkibidagi aralashgan moddalar ta'siriga ko'ra oq, kulrang, havorang, sarg'ish va boshqa ranglarda tovlanadi.

Qattiqligi 6...6,5 shishasimon yaltiroqlikka ega, ikki yunalishdagi 870 ostida o'rtacha yoki mukammal birikkanlikka ega bo'lib, uning izi bo'lmaydi yoki oq bo'ladi. Anortit-asosiy magmalarni kristallanishidan, ayrim hollarda kontakt-metamorfik jarayonlardan hosil bo'ladi. Asosiy

magmatik tog' jinslari (gabbro, bazal't, diabaz) tarkibida mayda kristall yoki donador massa ko'rinishida uchraydi.

Grafit (S)-sof elementlar sinfiga mansub. Qattiqligi 1 ga teng, rangi kulrangdan toki qora ranggacha bo'ladi. Yaltiroqligi metallsimon moyli, bir yunalishdagi mukammal birikkanlikka ega, mayda zarrali sinishga ega. Barmoq bilan ushlansa yog'li seziladi, qo'lga yuqadi, qog'ozga chiziladi, barmoqlar bilan ishqalansa qora rangga bo'linib ketadi. O'tga va kislota ta'siriga chidamli, elektr tokini o'tkazadi. Cho'kindi karbonatli jinslar va organik yotqiziqlardan, kontaktli va regional metamorfizm jarayonlari tufayli hosil bo'lgan. Metamorfik jinslar tarkibida yaxlit to'rsimon, zich amorf yoki massiv ko'rinishida, marmarlarda, gneyslarda, slyudali va boshqa kristalli slanetslar, granulitlar tarkibida aralashma holda bo'ladi.

2-Misol. Jins hosil qiluvchi quyida keltirilgan minerallar qaysi tog' jinslari tarkibiga kiradi? Ularni nurashdagi va yeritilgandagi turg'unliklarini taqqoslab baholang.

Bajarish namunasi. Al'bit (natriyli plagioklaz)- silikatlar sinfining dala shpatlari guruxiga kiradi. Silikatli va alyumosilikatli minerallarning gidrotyermalli metamorfizm jarayonida nordon va o'rta nordon magmalarni kristallanishidan hosil bo'ladi. Suvda deyarli yerimaydi. Nurashga chidamli, lekin kvarts mineraliga solishtirilsa kuchsiz. Qator magmatik jinslar (granitlar, liparitlar, granodioritlar va boshqalar), cho'kindi jinslar (qumlar va qumtoshlar) va metamorfik jinslar (gneyslar) tarkibida, asosiy jins tashkil etuvchi mineral bo'lib hisoblanadi. Ko'rinishlari-donador qandsimon va yaproqli shaklda.

Limonit (qo'ng'ir temirtosh)-gidrooksidlar guruxiga kiradi. Boshqa temir tarkibli minerallar (pirit, gematit, magnetit, sidyerit va boshqalar) ning ximiyaviy nurashi natijasida va temirning suvli birikmalarini suv havzalari ostida (botqoqlik, ko'llar, dengizlarni sayoz qismida) yotqizilishi natijasida hosil bo'ladi. Limonit hosil bo'lishida bakyereyalar ishtirok etadi. Suvda deyarli yerimaydi. Nurashga yaxshi chidaydi. Cho'kindi jinslar tarkibidagi (qumtoshlarda, gillarda, qumoqli gillarda) oolitlar, konkretsiyalar, oquvchan yersimon va g'ovak massalar ko'rinishida uchraydi.

Nazorat savollari:

1. Mineral o'zi nima? Minerallarni tashqi ko'rinishlarini aytib bering?
2. Qaysi minerallar jins hosil qiluvchi minerallar hisoblanadi?
3. Minerallarning kimyoviy tarkibi bo'yicha turlarini aytib byering?
4. Mineral qattiqligi qanday aniqlanadi?
5. Minerallarning kristall tuzilishi xaqida ma'lumot byering?
6. Mineralning fizik xossalariga nimalar kiradi?
7. Minerallar ximiyaviy tarkibi bo'yicha qanday guruhlariga bo'linadi?
8. Grafit (S)- qanday elementlar sinfiga mansub?
9. Jins hosil qiluvchi minerallar qaysi tog' jinslari tarkibiga kiradi?
10. Anortit va grafit minerallari qaysi tog' jinslari tarkibiga kiradi?

3-BOB. PETROGRAFIYA ASOSLARI

Tayanch soʻz va iboralar: petrografiya, togʻ jinslari, optik usullar, kimyoviy va fizik-kimyoviy usullar, kristaloptika moddalar, izotrop moddalar, anizotrop moddalar, magmatic togʻ jinslar, choʻkindi togʻ jinslar, metamorfik togʻ jinslar, vulqon hodisalari, batolitlar.

3.1-§. Petrografiya, petrografiyaning tekshirish usullari haqida tushuncha

Togʻ jinslarini tekshirish katta nazariy va amaliy ahamiyatga egadir. Petrografiya, umuman, butun yer poʻstidagi yoki uning ayrim qismlaridagi togʻ jinslarining kimyoviy va mineralogik tarkibini hamda kelib chiqishini oʻrganadi. Binobari, petrografiya biron bir xududning geologik tarixini toʻgʻri tasavvur qilishga ilgari topilgan foydali qazilmalarni toʻgʻri baholash va yangi qazilmalarni qidirib topishga yordam beradi, undan tashqari, togʻ jinslarini qurilish hom ashyolari sifatida ishlatish usullarini va turlarini toʻgʻri tanlashga yordam beradi.

Toʻgʻ jinslari xilma xil va murakkab boʻlganlaigi uchun ularning xususiyati va tarkibi xar xil. Bu togʻ jinslarining tekshirish usullari ham turlicha. Ular 3ta yirik guruhga boʻlinadi:

1. Optik usullari- bu guruhda kiritsalloptika, imyersiya, fedyerov stolchasi bilan tekshirish usullarini oʻz ichiga oladi. Bu usullari minerallarning optika xususiyatlarini mahsus optika asboblari, umuman polyarizastion mikroskop bilan tekshirishga asoslangan.

2. Kimyoviy va fizik-kimyoviy usullari - bu usulda togʻ jinslarni va ularni tashkil etgan ayrim minerallarning tarkibini mukammal oʻrganish va ularni vujudga kelishini fizik-kimyoviy qonunlar nuqtqiy nazaridan talqin etadi va ular quyidagicha:

- a) petrokimyo usuli
- b) mineralogik, geokimyoviy tekshirish usuli
- c) eksperiment tajriba usuli

Bularning ichida eksperiment yaʼni tajriba ishlari alhida oʻrin tutudi, olimlar katta bosim ostida va yuqori temperaturada tajriba oʻtkazib, sunʼiy yoʻllar bilan turli minerallar va togʻ jinslarining birikmasini hosil qiladilar. Bu ishlarning barchasi togʻ jinslarining paydo boʻlishini aniqlashga yordam beradi.

Eng muhimi tog' jinslarining qurilish san'atiga yaroqli yoki yaroqsizligini, texnika protseslariga aloqasini bilish uchun turli apparatlar yordamida, ularning zichligi, elektr issiqlik hamda seysmik to'lqinlarini o'tkazuvchanligi kabi hususiyatlarini o'rganadi.

3. Dalada o'tkaziiladigan tekshirishlar. Bu usulda tog' jinslarining ma'lum maydonga tarqalishi, ularning tabiatda tutgan o'rni va shakli bir biriga bo'lgan munosabati aniqlanadi.

Dalada o'tkaziiladigan tekshirishlar kesmalar hamda turli tog' jinslarining diqqatiga sazovar qismlarini maxsus haritalar tuzish fotosuratlar olish yoki rasmini chizish bilan qayd etiladi. Shuningdek, shliflar yasash, analizlar qilosh uchun kerak bo'lgan miqdorda toshlardan namunalar olinadi. Kristaloptika, izotrop va anizotrop moddalar haqida tushuncha. Petrografiyaning tekshirish usullaridan biri optik usuldir. Optika usuli o'zining mukammal va osonligi jihatidan bazi kristllangan jins va minerallarni o'rganishda birdan bir usuldir.

Bu usulda minerallarning optik hususiyatlari, polyarisaztion mikroskop yordamida aniqlanadi.

Minerallarning optik ko'rsatkichlari ularning Kristal, shakllari, tarkibi va simmetriya qonuniyatlariga bog'liq bo'lganligi uchun kristaloptika usuli deyiladi.

Kristaloptika usuli yordamida kristal tuzilishga ega bo'lgan minerallardan nur tolqinlarining o'tish hodisalari o'rganiladi. Kristaloptika asosan nurni va unung turli sharoitda tarqalishini kuzatish orqali olib boriladi.

Hozirgi zamon fiziklari tassavurucha nur elektromagnit to'lqinlarini organuvchi fanning bir qismidir.

Elektromagnit to'lqinlari $\text{elektr}\{E-E1\}$ va $\text{magnit}\{M-M1\}$ tolqinlaridan iborat. Bu to'lqinlar bir biriga va shu bilan birga yorug'lik enyergiyasi nurning tarqalish yo'nalishiga perpendikularidir.

Xuddi mana shu yorug'lik enyergiyasi tarqaladigan yo'nalish nur deb ataladi.

Minerallarning tog'ri aniqlashda ularning nur sindirish ko'rsatkichi muhim ko'rsatkichlardan biri xisoblanadi.

Yorug'lik 2 xil bo'ladi:

1. Oddiy nur- bu yorug'lik to'qlinlari yo'nalish chizig'iga doim pyerpendikulyar bo'lgan holda, uning har xil kesmasida tebranib boradi.

2. Polyarisaztiyalangan nur- yorug'lik faqat bir tekisdagina tebranib boruvchi to'qlinlardan iborat bo'ladi, ya'ni to'qlinlarning faqat bir tekislikdagina tebranuvchi qismi qolib boshqa tomondagilarni esa biror jism yoki muhitda yutilgan ya'ni polyarizastiyalashgan boladi.

Polyarizastiyalangan nur quyidagi shartlarga javob berishi kerak.

1. yorug'lik manbaining bitta bo'lishi
 2. bir tekislikda tebranishi
 3. bir yo'nalishda bo'lishi, bir xil to'qlin uzunligiga ega bo'lishi
- kerak.

Yer po'stida uchraydigan minerallar optik xususiyatlarga ko'ra 2 asosiy katta guruhga bo'linadi;

1. optik izotrop guruh.
2. optik anizotrop guruh

Optik izotrop guruhga kub, singoniyali minerallar va amorf moddlar kiradi. Ularning tuzilishi, xususan optik xususiyatlari (nur tarqalish tezligi va sinash ko'rsatkichi) hamma yo'nalishida bir xildir. Kub singoniyali izotrop minerallardan flyuorid, granit, shpinel va boshqalarni amorf moddalarga esa sun'iy shisha va vulqon shishasi, apal, kaxrabo, (yantar) smola kabilarni ko'rsatish mumkin.

Izotrop jisimlarning zichligi hamma yo'nalishda bir xil. Bunday xususiyat jisimlarning xossalari belgilash va baholashda katta ahamiyatga ega.

Optik anizotrop jisimlarda bu xususiyatlar butunlay boshqacha. Bu guruhga geksoqonal, tetragonal, rombik, monoklin va tiriklin singoniyali minerallar kiradi.

Minerallarning xossalari belgilash va baholashda ularning optik xususiyatlarining ahamiyati kattadir. Bu xususiyatlar minerallarni tashkil qilgan tog' jinslarining xossasi va xususiyatlariga to'g'ridan to'g'ri ta'sir qiladi. Shuning uchun tog' jinslarini o'rganishda minerallarning optik xususiyatlarini baholash alohida ahamiyatga ega.

3.2-§.Togʻ jinslari haqida umumiy maʼlumot

Yer qobigʻining qalin qatlamlarini hosil etgan bir yoki bir necha mineraldan tashkil topgan tabiiy birikmalari togʻ jinslari deb yuritiladi. Bir xil minerallardan tashkil topgan togʻ jinslari monominerallar deb ataladi. Masalan qumtosh faqatgina qumdan iborat. Tabiatdagi keng tarqalgan togʻ jinslari polimineralli (koʻp mineralli) boʻlib, masalan, granit togʻ jinsi tarkibiga dala shpati, slyuda, kvarts minerallari kiradi. Togʻ jinslari yerning ichki qismida va sirtida boʻlib turadigan turli geologik jarayonlar mahsulidir.

Togʻ jinslari hosil boʻlish sharoitiga koʻra uch turga boʻlinadi: magmatik, choʻkindi va metamorfik jinslar boʻlib, bular ham oʻz navbatida guruhchalarga boʻlinadi.

Magmatik (otqindi) togʻ jinslari-magmaning-silikatli suyuq qizigan yeritmani yer bagʻrida yoki yuzasiga chiqib qotib qolishidan hosil boʻladi. Boshqa togʻ jinslarining hammasi magmatik togʻ jinslaridan turli yoʻllar bilan hosil boʻladi.

Choʻkindi jinslarni shakllanishiga quruqlikda va suv havzalarida sodir boʻlgan kimyoviy, fizikaviy va biologik jarayonlar sabab boʻladi.

Metamorfik (shakli oʻzgargan) jinslar esa magmatik, choʻkindi jinslarning yuqori harorat va bosim taʼsirida oʻzgarishidan hosil boʻlgan.

Yer qobigʻida magmatik togʻ jinslari eng koʻp tarqalgan (95%)boʻlib, choʻkindi va metamorfik jinslar esa 5% tashkil etadi. Togʻ jinslari hosil boʻlish sharoitiga qarab bir-biridan mineral tarkibi, strukturasi (tuzilishi) va teksturasi bilan farq qiladi.

Struktura deganda mineral agregatlarining oʻlchamlari, soni, shakli va togʻ jinsining ichki tuzilishi tushuniladi.Togʻ jinslarining strukturasi uch hil koʻrinishda boʻladi: kristalli, nokristalli va aralash strukturali.

Kristall koʻrinishidagi struktura togʻ jinsi va uni tashkil etgan mineralning bir vaqtning oʻzida hosil boʻlishida namoyon boʻladi. Bu kristalli koʻrinish magmatik, metamorfik va baʼzi bir choʻkindi togʻ jinslari uchun haraktyerlidir.

Nokristall strukturali togʻ jinslari ichida-parchalangan (jinsni boshqa togʻ jinsi parchalari, komponentlari tashkil etadi) va organogen (turli organizmlar skeletlari qoldiqlari) strukturali tuzilish koʻzga

tashlanib turadi. SHuningdek, aralash strukturali: masalan, porfirli-yashirin kristalli massali alohida minerallarning joylashuvini harakterlovchi, organogenli parchali (nokristal), jinslarning parchalari, organik qoldiqlar va boshqalardan tuzilganligi bilan harakterlanadi.

Kristallarning o'lchamiga ko'ra: yirik donador struktura-kristallarning diametri 5 mm dan katta, o'rta donador struktura 5-1 mm, mayda donador struktura 1 mm dan kichik va turli donali strukturalar bo'ladi. Donalar o'zaro joylashuvi bo'yicha bir jinsli donador, tartibsiz yoki tartibli joylashgan donalarga bo'linadi.

Tekstura yirik hajmdagi tog' jinsining tuzilishini, yotish xususiyatini, jins tashkil etgan minerallarning o'zaro joylashuvini ko'rsatadi. Tog' jinslarining yotish shakli bo'yicha zich (massivli) va g'ovakli strukturalarga bo'linadi.

Massivli (zalvorli) tekstura-turli sharoitda hosil bo'lgan kristalli jinslar uchun, g'ovakli tekstura-nokristal cho'kindi jinslar va ba'zi bir effuziv (oqma) jinslar uchun harakterlidir. Minerallarning fazoviy joylashishiga qarab bir jinsli va bir jinsli bo'lmagan tekstura bo'ladi.

Bir jinsli tekstura-strukturaning, tarkibning va rangning butun jins bo'yicha bir xil bo'lishligidir. Bir jinsli bo'lmagan teksturada esa-bu ko'rsatgichlar turli xil ko'rinishda bo'ladi.

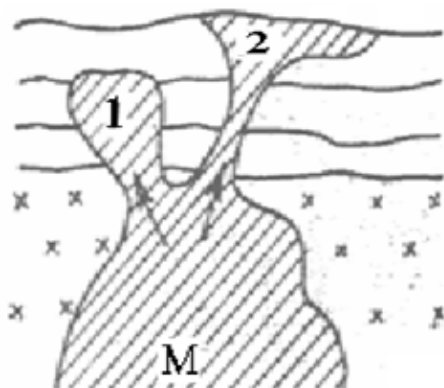
Gneysli tekstura ma'lum yo'nalishda bir-biriga parallel bo'lgan har hil rangli yo'l yo'l ko'rinishda bo'lsa, flyuidal teksturada minerallarning yeritma yoki toshqinlar izi tomon cho'zilgan shaklda va shuningdek rangli minerallari xol xol bo'lib, bir tekis joylashmagan taksit teksturalar bo'lishi mumkin.

3.3-§. Magmatik tog‘ jinslari va ularning qurilish xossalari

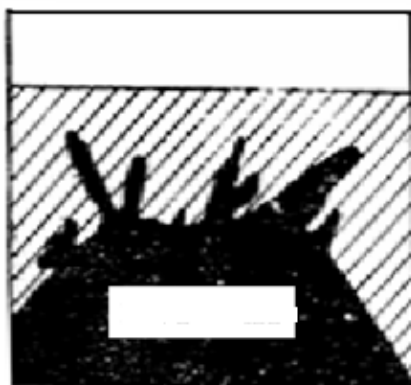
Yer bag‘ridan qaynoq moddalarning gaz, suyuq yoki qattiq holda yer ustiga ko‘tarilib chiqish jarayoni vulqon hodisalari deb ataladi. Yer ichidan chiqqan hamirsimon, suyuqlangan qumtuproqqa to‘yingan qattiq mahsulotlar, hamda suv bug‘lari otilib chiqqan joylarda vulqon mahsuloti magma hosil bo‘ladi. Qizigan magma yer qobig‘idagi yoriqlar orqali yuqoriga ko‘tarilib borib, uning ichida qotib qoladi va intruziv (chuqurlik) jinslarini hosil qiladi (3.1- rasm).

Magmaning yer yuziga otilib chiqib qotib qolgan turlari effuziv (oqma) jinslar deb ataladi. Lekin yer po‘sti magmaning yer ustiga yaqin ko‘tarilishiga va yer yuziga otilib chiqishiga hamma vaqt ham imkon beravermaydi. Magma, ko‘pincha yer po‘stining chuqur qismlarini suyultirib, yoki boshqacha aytganda, litosferaning chuqur qavatlarida qolib, batolitlar deb ataluvchi gigant massalar to‘plamini hosil qiladi (3.2-rasm).

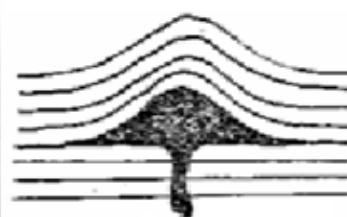
Batolitlar yaxshi kristallangan tog‘ jinslaridan iborat bo‘lib, odatda, katta chuqurliklarda yotadi. Ammo tog‘ jinslari yemirilib, ustlari ochilib qolganda yer yuzasiga chiqadi. Bu hol ko‘pincha, tog‘lik xududlarda ro‘y beradi. Magma ba‘zan, yer ustiga yaqinlashib kelsa ham, lekin uning oxirgi qatlamlarini yorib chiqishga kuchi yetmaydi, ammo bu qatlamlarning yuqoriroq ko‘tarilishidan hosil bo‘lgan bo‘shliqni o‘z massasi bilan to‘latadi. Qatlamlar orasiga kirib qolgan bunday massa, odatda, yuqori qatlamlarni gumbaz shaklida yuqoriga ko‘taradi, gazda pishirilgan to‘rtqirrali non shaklli to‘plamlarni hosil qiladi. Magmaning yer ustiga chiqmasdan, balki yer qatlamlarini orasiga kirib, yuqoridagi shaklda qotgan xili lakkolit (3.3-rasm) deb ataladi.



3.1-rasm, Magmatik jinslarining magmadan hosil bo‘lish sxemasi: 1- chuqurlikdagi 2- yer ustiga chiqib qolganlari



3.2 -rasm. Batolitning kesilgani



3.3-rasm, Lakkolit sxemasi

Yer bag'ridan ko'tarilgan magma, ko'pincha, tog' jinslaridagi darzlarni to'ldiradi va magmatik tomirlar (shtoka) deb ataladigan plitasimon to'plamlarni hosil qiladi. Agar parallel ustki to'g'ri chiziq tarzida qotsa, daykalar deb ataladi.

Unday qilib, magma litosferaga kirib, ammo yer ustiga chiqa olmasdan, ma'lum chuqurliklarda batolitlar, lakkolitlar, shtoka, dayka hosil qilishi yoki yer ustiga otilib chiqib, lava oqimi holida to'planishi mumkin. Intruziv jinslar yer bag'rida turli chuqurliklarda bosim ostida asta-sekin bir tekisda sovishi hisobiga kristallari donador yoki yirik bo'ladi. Ana shu sabablarga ko'ra ham to'la kristallanib ulgurgan bu jinslar zich, zalvorli, g'ovakligi juda kichik bo'ladi. Effuziv tog' jinslari magmaning yer ustiga otilib chiqib tarkibida gaz, suv bug'lari mavjudligi va tez sovishi oqibatida to'la kristallanib ulgurmaydi va bu jinslar o'ziga xos bo'lgan kristalli, mayda kristalli, porfirli va amorfli (shishasimon) tuzilishga ega bo'ladi. Vulqon katta kuch, shiddat bilan atmosferaga yorib chiqar ekan o'zi bilan magmaning changlari (kullar, qumlar) shuningdek yirik sovib ulgurgan magma bo'laklari-lapilla va vulqon bombalarini ilashtirib oladi. Sementlashib birikib qolgan bu tog' jinslari suv havzalari, yon bag'irliklarda cho'kindi matyeriallar bilan birikib vulqon tuflari va brekchiyalarini hosil qiladi. Magmatik tog' jinslarini mineralogik tarkibini ko'zdan kechirilganda ularning 90% silikatlardan, dala shpatlaridan, kvarts, amfibolalar, piroksenlar, olivin, slyudalardan tuzilganligini ko'ramiz. Tarkibidagi qumtuproq miqdoriga ko'ra ular 4-guruhga bo'linadi: Nordon, o'rtacha nordon, asosli va ul'tra asoslidir.

3.1-jadvalda eng ko'p uchraydigan intruziv (chuqurlik) jinslari va effuziv jinslari keltirilgan.

Nordon jinslarda asosiy jins tashkil etuvchi minerallardan; kaliyli dala shpatlari (60% ga yaqin) va kvarts (30-35%) sanaladi. Tarkibi bo'yicha qumtuproq guruhlarga bo'linishi amaliy ahamiyatga egadir. SiO₂ miqdori kamayib borgan sari, ya'ni granitlardan gabbroidlarga yoki porfirlardan diabazlarga o'tish sifatiga qarab zichlik, mustahkamlik, zarbiy qovushqoqlik ortib boradi, jinslarning yerish harorati kamayadi, rangi esa qoramtir tus oladi.

Turli inshootlarni loyihalashda va qurishda magmatik tog' jinslaridan juda keng foydalaniladi. Ularning ustiga inshootlar qurishda, ularni muhandislik-geologik nuqtai nazardan baholashda esa bu jinslarning mineralogik tarkibi, strukturasi, teksturasini, darzlarning harakterini va nurashga uchraganligini hisobga olish zarur. Bulardan tashqari ularni fizik-mexanik hossalari o'rganish ham katta ahamiyatga egadir.

3.1-jadval. Magmatik tog' jinslarining ular tarkibidagi SiO₂ miqdoriga qarab turi.

Tog' jinslarining tarkibi		CHuqurlikdagi intruziv jinslari	Magmatik tog' jinslari (chuqurlik dagilarning effuziv analogi)	
1		2	3	
Kimyoviy	Mineralogik		Qadimgi (o'zgargan lari)	Yosh (yangi)
Kislota viy SiO ₂ >65%	Kvarts, dala shpatlari, (ko'proq ortoklaz, slyuda (kamroq boshqa qora mine ral lar	Granit	Kvartsli porfir	Liparit
O'rta SiO ₂ =65-52%	Dala shpati (ko'p roq or toklaz), ozroq soxta mu go'z biotit, o'rta plagiok laz, avgit, biotit.	Sienit, Diorit	Ortoklazli porfir Porfirit	Traxit Andezit
Asosiy SiO ₂ =52-40%	Asosiy plagioklazlar (ko'proq labrador) avgit ba'zan olivin	Gabbro	Diabaz	Bazal't
Ul'tra asosiy SiO ₂ <40%	Avgit, olivin, rudali minerallar. Oli vin va rudali mineral lar	Piroksenit Pyeridadit Dunit	- - -	-

Granitlar va ularga yaqin turadigan oraliq jinslar (granitoidlar) kvarts, dala shpatlari slyuda ba'zan shox aldamchisi yoki avgitdan tuzilgan bo'ladi. Jinsning rangi kul rangdan qizil tushgacha o'zgarib, dala

shpatining rangiga qarab o'zgaradi. Granit yuqori zichlik va mustahkamligiga ega bo'lishiga qaramasdan u ancha mo'rtdir, chunki uning cho'zilishga bo'lgan mustahkamlikka, siqilishga nisbatan mustahkamligiga qaraganda 40...60 marta kichikdir. Granitning suv shimuvchanligi 1% dan kichik, sovuqqa chidamliligi 200 tsikldan yuqori, bo'lib kam yeyiluvchan, yuqori issiqlik o'tkazuvchanlikka ega.

Granitga ishlov berish oson. Granitlarni binolarning old qismlarini, gidrotexnik inshootlarini qoplash uchun, pollar uchun plitkalar, zinalar pog'onalariga tyerish uchun, shuningdek betonga to'ldirgich sifatida, tosh tyerishda ishlatiladi

Sienit granitdan farqli o'laroq tarkibida kvarts bo'lmaydi, asosan dala shpatlari va to'q rangli minerallardan tashkil topgan (15% gacha). Tashqi ko'rinishdan granitga o'xshab ketadi. Unda o'rta donali struktura mujassamlangan bo'lib, rangi qoramtirroq. Xossalari granitga yaqin turadi, lekin turg'unligi nurashga bo'shroq va osongina ishlov berish mumkin.

Diorit 3/4 qismi dala shpatlaridan iborat va 25% gacha to'q rangli minerallardan tarkib topgan. Diorit mayda va o'rta donali tuzilishga, kul rangli yashil va to'q yashil rangli jinsdir. Qurilish xossalari jihatidan u granitlardan bo'sh kelmaydi, yuqori zarbiy qovushqoqliqqa ega. Ko'pincha dioritdan koshinlash maqsadida va yo'l qurilishida ishlatiladi.

Gabbro asosan dala shpati (50% gacha) va to'q rangli minerallardan-avgit, shox aldamchisi, olivindan tashkil topgan. Gabbro yashirin kristalli bo'lib, rangi och qoramtirdan qora ranggacha bo'ladi.

Ohak natriyli plagioklazlar labradordan tashkil topgan gabbro-labrodorit deb ataladi. Gabbro donador ko'rinishdagi buyum sifatida qoplama, yo'lga tyerishda, betonga to'ldirgich sifatida va boshqa maqsadlarda ishlatiladi.

Porfirlar kimyoviy tarkibi bo'yicha granitlarga yaqini (kvartslı porfir), sienitlarga yaqin turgani (kvartssiz porfir), dioritlarga yaqini-porfirit deyilib, porfirli strukturalarga ega. Tuzilish bir jinsli bo'lmaganligidan nurashga qarshi turg'un emas, yeyilishga kam chidaydi. Boshqa xossalari jihatidan chuqurlik jinslariga yaqin turadi.

Traxit oqib chiqqan tog' jinsi bo'lib, tarkibi xuddi sienitga o'xshaydi, lekin yer yuzasiga chiqib qotganligi sababli g'ovakli tuzilishga

egadir. Traxitdan qurilishda devor matyeriali sifatida, shuningdek beton tayyorlashda chaqilgan tosh (sheben') ko'rinishida ishlatiladi. Traxitning boshqacha ko'rinishi-beshtaunit deb atalib, kislotaga chidamli betonlarni tayyorlashda shag'al ko'rinishida ishlatiladi.

Andezit dioritga o'xshash bo'lsada, undan porfirli ko'rinish bilan farq qiladi. Zich tuzilishga ega bo'lgan andezit toshidan kislotaga chidamli plita va kislotaga chidamli beton tayyorlash uchun tosh ko'rinishida ishlatiladi.

Diabaz mineral tarkibi bo'yicha gabbrolarga o'xshab ketadi. Rangi esa to'q yashildan qora ranggacha bo'ladi. Strukturasi turli yiriklikdagi donali, kristall, va ba'zan porfirli tuzilishga ega bo'ladi. Diabazlarning, ayniqsa mayda donali diabazlar yuqori mustahkamlikka ega bo'lib, 450 MPa gacha yetib boradi. U yuqori zarbiy qovushqoqlikka ega, kam yeyiladi. Singanda muntazam shakllar bo'yicha ajraladi.

Diabazdan yo'l qurilish ishlarida, masalan yo'llarga yotqizish uchun, yo'llar chetlariga tyeriladigan tosh ko'rinishida, betonga qo'shiladigan chaqiq tosh ko'rinishida va ba'zan esa qoplama matyerial sifatida ham ishlatish mumkin.

Diabazdan quyma tosh ishlarida xom ashyo sifatida, kislotaga chidamli buyumlar tayyorlashda foydalanish mumkin.

Bazal't (diabazga o'xshab, gabbro analogi) shishasimon yoki yashirin kristalli, ba'zan esa porfir tuzilishli, zich, og'ir tog' jinsidir.

Bazal't kul rangdan toki qora ranggacha bo'lib, yuqori mustahkamlikka ega (500 MPa). Bazal'tning porfir strukturali bo'lishligi, magmaning sovishi paytida hosil bo'lgan yoriqlar va g'ovaklar tufayli, bazal'tning mustahkamligi 100 MPa gacha kamayishi mumkin. Bazal'tlarning yuqori mustahkamligi va mo'rtligi ularga ishlov berishni qiyinlashtiradi.

Bazal't ko'prik ustunlari, poydevorlar, yo'lkalari, katta ko'chalar qurish uchun va tosh yo'llarga yotqizish uchun ajoyib matyerial hisoblanadi. Bazal'tdan shuningdek betonga qo'shiladigan chaqiqtosh sifatida, kislotaga chidamli matyerial ko'rinishida, quyma tosh ishlarida, mineral paxta ishlab chiqarishda ishlatiladi.

Bazal'tning kamchiligi shundaki, u o'tga chidamli emas, katta yo'llarga yotqizilgan bazal't toshlari, vaqt o'tishi bilan juda silliq bo'lib qoladi.

Vulqon mahsulotlari bo'lmish, kukunsimon (1 mm gacha) zarralarni-vulqon kullari, 5 mm kattalikkacha bo'lganlarini esa, vulqon qumlari deyilib, 5 mm dan 30 mm gacha bo'lganlari-pemzalar deb ataladi. Bu jinslar g'ovak tuzilishga ega bo'lib zichligi unchalik yuqori bo'lmasdan, issiqlik o'tkazuvchanligi kichik bo'lib, siqilishga bo'lgan mustahkamligi 2...3 MPa ni tashkil etadi. Pemza va pemza qumlarini yengil betonlarga to'ldirgich sifatida, issiqdan va tovushdan himoya qiladigan matyeriallar ishlab chiqarishda va buyumlarni jilvirlash matyeriali sifatida ishlatiladi. Bu tog' jinslari amorf ko'rinishidagi qumtuproq va vulqon shishasidan tuzilgani bois, ulardan mineral bog'lovchi moddalar tarkibiga faol qo'shimchalar sifatida qo'shish mumkin.

Vulqon tuflari vulqon qumlarini tabiiy tsementlanishi, so'ngra zichlanishi tufayli hosil bo'ladi. Ko'p zichlangan vulqon tuflariga trasslar kiradi.

Qaynab, qizib turgan suyuq lava tarkibiga anchagina miqdorda vulqon kullari va qumlari aralashib, tufalova deb ataluvchi jinsni tashkil etadi. Ko'pchilik vulqon tuflari va tufli lavalalar g'ovakli tuzilishga ega, ularning mustahkamligi yuqori bo'lmasdan, issiqlik o'tkazuvchanligi kichik bo'ladi. Rang-barang ko'rinishdagi bu jinslarga jilo berish osondir. Qurilishda tuflar devorga qirqib tayyorlangan tekis tosh, xarsang tosh sifatida devorga qoplanadigan plitalar ko'rinishida, maydalagichda yanchilib, siniqlari yengil betonga to'ldirgich sifatida aralashtiriladi.

3.4-§.CHo'kindi tog' jinslari va ularning qurilish xossalari

3.4.1-§.CHo'kindi tog' jinslari turi

Umumiy belgilari. CHo'kindi tog' jinslari nurash tufayli hosil bo'lgan zarra va zarrachalar to'plamidir. Ular suv va shamol ta'sirida yer yuzasida dengiz, ko'l, daryolarda to'planadi; o'simlik hamda hayvonot olamining qoldiqlaridan ham hosil bo'ladi.

Litosfera tarkibida choʻkindi jinslari 5% ni tashkil etsada, u yerning quruqlik yuzasini 75% ni qoplagan. Choʻkindi togʻ jinslarinig koʻp qismi oʻzining gʻovakliligi va qatlam-qatlam boʻlishi, tarkibida hayvon hamda oʻsimliklarning qoldiqlarining boʻlishi, yopishqoqligi, baʼzi birlari esa suv taʼsirida choʻkish singari xususiyatlari bilan boshqa togʻ jinslaridan farq qiladi. Choʻkindi togʻ jinslari hosil boʻlish sharoitiga koʻra 3 guruhga boʻlinadi. Mexanikaviy (parchalangan), kimyoviy choʻkindi va organogen yotqiziqlar.

Mexanikaviy choʻkindi jinslar (boʻshoq va tsementlashgan) metamorfik, magmatik yoki choʻkindi togʻ jinslarini nurashi natijasida (suv, shamol, haroratlar oʻzgarishi, muzlab-yerishlar va boshqa atmosfera omillari taʼsirida) hosil boʻlgan turlicha kattalikdagi zarrachalar yigʻindisidan iborat. Choʻkindi togʻ jinslari zarralarining katta-kichikligiga va ularning bogʻlangan bogʻlanmaganligiga qarab, zarrachalari bogʻlanmagan va zarrachalari bogʻlangan chaqiq choʻkindi togʻ jinslari guruhlariga boʻlinadi.

Zarrachalari bogʻlanmagan chaqiq choʻkindi togʻ jinslari. Bu guruhga yirik zarrachalarining diametri 0,05 mm va undan ham katta, yaʼni tarkibi chagʻirtosh, xarsang tosh, chaqiq tosh, dresva (oʻtkir qirrali mayda shagʻal) va bir-biriga puxta hamda jips yopishgan, tsementlangan har-xil oʻlchamli shagʻallardan iborat boʻlgan konglomeratlar, brekchiya, qumtoshlar va boshqalar kiradi. Zarrachalari bogʻlanmagan chaqiq choʻkindi togʻ jinslari zarrachalarining oʻlchamiga qarab turlanadi. 3.2-jadvalda keltirilgan zarrachalar togʻ jinsi tarkibining 50% dan ortigʻini tashkil qilsa, shu zarraning nomi togʻ jinsiga byeriladi, masalan, qumning tarkibida 1-2 mm kattalikdagi zarrachalar 50% dan ortiq boʻlsa, unday qum yirik qum deb ataladi. Umuman, yuqorida keltirilgan zarrachalar-bogʻlanmagan choʻkindi togʻ jinslari nam va quruq holatda boʻlishiga qaramay ularning muhandislik-geologik xususiyatlari bir xildir. Ular yaxshi siqilmaydi, shuning uchun ulardan inshootlarning poydevorlarini barpo etishda foydalaniladi. Zarrachalari bogʻlangan chaqiq choʻkindi togʻ jinslariga gil, myergel (gil va kalʼtsiy karbonat aralashmasi), qumoq tuproq, qumloq tuproq, gilli slanetslar, lyoss va lyossimon togʻ jinslari kiradi. Gil deb mayda (diametri 0,005 mm dan kichik) tanga shaklidagi zarralardan iborat va koʻp miqdorda suv (3 dan 60% gacha) shimib olish

qobiliyatiga ega bo'lgan mineral massalar to'plamiga aytiladi. Gil quriganda uning hajmi kamayib, yoriladi. Gil suv o'tkazmaydi, boshqa jinslarga nisbatan petrofografik tarkibi jihatidan oddiy alyumosilikatlardan iborat bo'lib, unga temirning suvli oksidlari va boshqa minerallar aralashgan bo'ladi. Umuman gillarning tarkibi juda ham o'zgaruvchan bo'ladi. Gillarning kelib chiqishi turlichadir. Muzlik davri gillari, dengiz gillari, okean gillari va boshqa gillar bo'ladi. Eng ko'p gilli yotqiziqlar dengizda hosil bo'ladi. Xalq xo'jaligida gillar juda muhim rol o'ynaydi. Ular ayniqsa qurilish ishlarida ko'p ishlatiladi: ular g'isht tayyorlashda, oqava quvurlari, chyerepitsa va ko'prik yo'llari uchun matyerial sifatida ishlatiladi.

3.2-jadval

Jinslarning nomi	Zarrachalarning o'lchami, mm
Yirik valunlar	800-400
Yirik xarsang toshlar	
O'rtacha valunlar	400-200
O'rtacha xarsang tosh	
Mayda valunlar	200-100
Mayda xarsang tosh	
Yirik chaqiq tosh	100-80
O'rtacha shag'al	
O'rtacha chaqiq tosh	80-40
Mayda shag'al	
Mayda chaqiq tosh	40-20
Yirik shag'al	
Yirik dresva	20-10
O'rtacha shag'al	
O'rtacha dresva	10-6
Mayda shag'al	
Mayda dresva	6-2
Yirik qum	1-1
O'rtacha qum	1-0,5
Mayda qum	0,5-0,25
Juda mayda qum	0,25-0,05
Yirik chang	0,05-0,01
Mayda chang	0,01-0,005
Yirik gil	0,005-0,001
Mayda gil	<0,001

Gilning tarkibida oz miqdorda SaSO_3 bo'lsa, ular ohakli yoki myergelli gil deb ataladi. Agar SaSO_3 , MgSO_3 tuzlari tog' jinsi tarkibining 40-60% ni tashkil etsa qolgan qismi esa gil zarrachalaridan iborat bo'lsa, ular myergel deb ataladi. SHunday kilib, myergel gilli bilan kimyoviy jinslar o'rtasida hosil bo'lgan cho'kindi tog' jinsi hisoblanadi. Gillar ustiga imorat qurganda ularning mineralogik tarkibini yaxshi bilish zarur, chunki gil tarkibidagi ba'zi minerallar suv ta'sirida shishish xususiyatiga ega bo'ladi.

Qumoq, qumloq tuproqlar tarkibidagi gil zarrachalarining protsent miqdoriga qarab nomlangan, buni quyidagi gilli cho'kindi tog' jinslarining tursida ham ko'rish mumkin (3.3-jadval). Agar gilli tog' jinsida changli zarrachalar miqdoriga nisbatan qumli zarracha ko'p bo'lsa, u holda tog' jinsining nomiga changli degan so'z qo'shib yozilmaydi. Masalan, qumoq tuproq og'ir, qumloq tuproq yengil va hokazo.

3.3-jadval (V.V.Oxotindan)

Tog' jinsi (grunt) ning nomi	Zarrachalar miqdori, % hisobida			
	Gillar <0,005mm	CHanglilar 0,005-0,05	Qumliklar 0,05-2 mm	SHag'allilar 2- 20 mm
Og'ir gil	60	Ko'p qumlikka nisbatan	Kam changliga nisbatan	10
Engil gil	30-60			
Qumoq tuproq Og'ir changli	20-30			
Qumoq tuproq (suglinok) o'rtacha changli	15-20			
Qumok tuproq Engil changli	10-15			
Qumloq tuproq (supes') og'ir changli	6-10			

Qumloq tuproq yengil changli	6-3			
Qum changli	3			

Bundan tashqari, gilli jinslarga plastiklik soniga qarab ham nom byeriladi. Plastiklik soni gilli tog‘ jinslarning tarkibidagi gilli zarrachalarning miqdoriga bog‘liq (3.4-jadval) bo‘lib, quyidagicha turlanadi.

3.4-jadval. Gilli jinslarning plastiklik soniga qarab turi. (V.V.Oxotindan)

Klass	Jinsning plastiklik harakteristikasi	Plastiklik soni	Jinsning nomi
I	Yuqori plastiklik	17	Gil
II	O‘rtacha plastiklik	17-7	Qumloq tuproq
III	Kam plastik	7	Qumoq tuproq
IV	Plastikmas	0	Qum

Qumoq va qumloq tuproqning qurilish xossalari lyossimon tog‘ jinslarinikiga yaqin. Lyoss va lyossimon tog‘ jinslari O‘rta-Osiyo hududining 78% ini qoplagan bo‘lib, ular asosan tog‘ yon bag‘irlarida, tekisliklarda tarqalgan.

Qurilish ishlari va qishloq xo‘jalik ishlari ushbu tog‘ jinslari tarqalgan yerlarda olib boriladi. SHuning uchun bu tog‘ jinslarining hosil bo‘lishi, ularning fizik-mexanik xossalarini o‘rganish muhim ahamiyatga ega.

Kimyoviy cho‘kindilar-tog‘ jinslarini nurab, suvda yerib, suv ta’sirida oqizilib, undan cho‘kma holida ajralib hosil bo‘ladi. Ular tashqi o‘zgarishi, turli tarkibli yeritmalarni o‘zaro ta’siri va bug‘lanish (gips, angidrit, magnezit, dolomit, ohakli tuflar) mahsulidir.

Organik yotqiziqalar-o‘simliklar (fitogenlar) va hayvonot dunyosi (zoogenlar) qoldiqlarining o‘zgarishidan hosil bo‘lgan jinslardir. Ko‘plab dengizda yashovchi organizmlar hayoti mobaynida o‘zlarining skeletlari, chig‘anoqlari, tosh qobiqlari uchun suvdan kal’tsiy tuzlarini, yerigan qumtuproqni o‘zlashtirib oladilar, halok bo‘lganlaridan so‘ng havzalar tubiga tushib, zichlashib organik jinslarning qatlamli qoldiqlarini tashkil

etadilar. Qurilish maqsadlari uchun mel (bo‘r), ohaktoshning turli ko‘rinishlari, diatomit va trepellar ishlatiladi.

3.4.2-§. Cho‘kindi tog‘ jinslarining kimyoviy va mineralogik tarkibi

Qurilish maqsadlarida ishlatilayotgan cho‘kindi tog‘ jinslari ko‘pincha quyidagi kimyoviy tarkibga ega bo‘ladi: Amorf va kristall ko‘rinishdagi qumtuproq (suvli va suvsiz), alyumosilikatlar (asosan suvlilari), karbonatlar (suvsizlari), sul‘fatlar (suvli va suvsiz). Ana shu birikmalardan qurilishda ishlatiladigan cho‘kindi tog‘ jinslarining asosiy minerallari hosil bo‘ladi: kvarts, opal, kaolinit, kal‘tsit, magnezit, dolomit, gips, angidrit.

Kvarts (kristalli qumtuproq) nurashga chidamliligi sababli kimyoviy o‘zgarishsiz qolib, ko‘plab cho‘kindi tog‘ jinslarining (qumlar, qumtoshlar, giltuproqlar) tarkibiga kiradi. Amorf holatida opal-minerali ko‘rinishida uchraydi.

Opal ($\text{SiO}_2 \cdot n\text{H}_2\text{O}$) kvartsga nisbatan bo‘shroq, zichligi-1900-2500 kg/m^3 va mustahkamligi kamroqdir. Opal juda mayda zarrali va ichki tuzilishi ko‘p mayda g‘ovakchalardan tashkil topgani sababli kal‘tsiy gidrooksid va oksidlar bilan shiddatli reaksiyaga kirishadi. Amorfli qumtuproqning bu hossasi aralash mineral bog‘lovchi moddalar ishlab chiqarishda keng ishlatiladi.

Kaolinit ($\text{Al}_2\text{O}_3 \cdot 2\text{SiO}_2 \cdot 2\text{H}_2\text{O}$) alyuminiyning suvli silikatlari bo‘lib, dala shpatlari va slyudalarning parchalanishidan hosil bo‘ladi. Rangi begona aralashmalar bo‘lmasa oq rangda bo‘ladi, zichligi-2600 kg/m^3 , qattiqligi-1 ga teng. Kaolinit va $\text{Al}_2\text{O}_3 \cdot n\text{SiO}_2 \cdot m\text{H}_2\text{O}$ turdagi suvli alyumosilikatlar gillarni hosil qiluvchi asosiy minerallardir. Ular ohaktoshlar, qumtoshlar, gipslar va boshqa cho‘kindi jinslar tarkibiga aralashgan bo‘ladi. Ularning tog‘ jinslarining tarkibida bo‘lishligi, sovuqbardoshligi va suvbardoshligini kamaytiradi.

Kal‘tsit (CaCO_3) mukammal birikuvga ega bo‘lib, zichligi-2700 kg/m^3 , qattiqligi 3 ga teng. Kal‘tsit kislotalarda yeriydi, suvda oz yeriydi. Ohaktoshlar tarkibida eng ko‘p tarqalgan mineral rangi oq, kulrang, ba‘zan tiniq rangda bo‘ladi.

Magnezit ($MgCO_3$) zichligi 2900-3100 kg/m^3 , qattiqligi 3,5-4,5 ga teng. Kal'tsitga ko'ra tabiatda kam tarqalgan.

Dolomit ($CaCO_3 \cdot MgCO_3$) fizikaviy xossalari jihatidan kal'tsitga yaqin turadi, qattiqligi 3,5-4, zichligi 2900 kg/m^3 ga teng, mustahkamligi yuqori. Rangi aralashmalar borligiga qarab, oqdan to'q kul ranggacha o'zgaradi. U ohaktoshlar va boshqa cho'kindi jinslar tarkibida uchraydi.

Gips ($CaSO_4 \cdot 2H_2O$) kristall tuzilishli mineral bo'lib, kristallari-donador, ustunsimon, plastinkasimon, ninasimon va tolali tuzilishga ega bo'lishi mumkin. Rangi oq bo'lsada, aralashmalar borligiga qarab rangi o'zgarib boradi. Bir xil yo'nalishli birikishga ega. Gipsning zichligi-2300 kg/m^3 , qattiqligi-2 ga teng bo'lib, suvda osongina yeriydi. Gips tog' jinsini tashkil etadi.

Angidrit ($CaSO_4$) gipsning suvsiz ko'rinishi bo'lib, shu nomdagi jinsni tashkil etadi. Zichligi 2900-3000 kg/m^3 , qattiqligi 3-3,5 ga teng.

3.4.3-§. Asosiy cho'kindi tog' jinslari va ularning qurilish xossalari

Cho'kindi tog' jinslarining ko'pchiligi qurilish matyeriallari ishlab chiqarish uchun xom ashyo bo'lib hisoblansa, ba'zilar bevosita qurilish toshlari sifatida ishlatiladi.

Qum va shag'al magmatik, metamorfik va cho'kindi tog' jinslarining nurashi natijasida hosil bo'ladi. Qumning o'lchamlari 0,14 mm.....5 mm gacha, shag'alniki esa 5...70 mm bo'ladi. Qurilishda qumlardan qorishmalar tayyorlashda, ohak bilan aralashtirib silikatli buyumlar olish uchun, shag'alni esa betonga to'ldirgich sifatida ishlatiladi.

Gillar juda mayda zarrali yotqiziqlardir. Ular tabiatda tog' jinslaridan granitlar, gneyslar singari, dala shpatlari tarkibida bo'lgan jinslarni yemirilishidan hosil bo'ladi. Uning tarkibiga kaolinit guruhiga kiruvchi minerallar, ya'ni kvarts zarralari, slyuda, temir oksidi, kal'tsiy va magniy karbonatlar kiradi. Kaolinitli gillar (kaolinlar) oq rangga ega bo'lgan boshqa gillar tarkibidagi begona aralashmalar turi va miqdoriga qarab turli rangda, bo'ladi. Gillar namlangandan so'ng plastik holatga o'tib, xoxlagan shaklga kira oladi. Uni kuydirilganda esa sun'iy tosh

matyerialiga aylanadi. Gillar sopol matyeriallar, tsement ishlab chiqarishda foydalaniladigan asosiy xom ashyodir.

Gips va angidrid kimyoviy choʻkindi sifatida ajralib chiqqan jins boʻlib, asosan gips va angidrid minerallaridan tashkil topgan. Tashqi koʻrinishi va fizikaviy-mexanik hossalari boʻyicha bir-biridan farq qilmaydi. Qurilishda ulardan mineral bogʻlovchi moddalar olish uchun, ayrimlaridan esa binolarning ichki qismini qoplash uchun ishlatiladi.

Magnezit kimyoviy yoʻllar bilan hosil boʻlgan, magnezit mineralidan tashkil topgan jins. Undan qurilishda oʻtga chidamli buyumlar va matyeriallar olish uchun, qisman esa bogʻlovchi modda (kaustik magnezit) olishda foydalaniladi.

Mel (Boʻr) organik yoʻllar asosida oʻsimlik qoldiqlaridan hosil boʻlgan jins. Kimyoviy tarkibi boʻyicha butunlay kalʼtsiy karbonatdan tashkil topgan, mustahkamligi unchalik yuqori emas. Qurilishda boʻyovchi tarkiblarda oq pigment sifatida, surkamalar tayyorlashda, shuningdek ohak va portlandtsement ishlab chiqarishda ishlatiladi.

Diatomit organik qoldiqlardan hosil boʻlgan kremniyli jinsdir. Bular suvli qumtuproqdan (opal) iborat boʻlgan diatomitli suv oʻsimliklarining skeletlari yigʻindisidan tashkil topgan. Tashqi koʻrinishidan diatomit oq yoki sargʻish rangli boʻlib, gʻovak, juda yengil va yumshoqdir. Bir oz tsementlashgan togʻ jinsi boʻlib, koʻpincha u yozishda ishlatiladigan boʻrga oʻxshaydi. Boʻr bilan diatomitning bir-biridan farqi shuki boʻr NSI da qattiq qaynagani holda, diatomit mutlaqo qaynamaydi.

Trepel qadimgi geologik davrlardagi dengizlarda yashagan sodda oʻsimliklarning, silitsitli chigʻanoqlarning choʻqishi natijasida hosil boʻlgan jins. Trepel asosan, mayda (0,01-0,001 mm) opal mineralli zarrachalardan iborat. Rangi oq, boʻz, sargʻish pushtisimon boʻladi. Diatomit va trepellarning xossalari bir-biriga yaqin boʻladi. Ularning gʻovakligi 60...70%, zichligi 350-950 kg/m³, issiqlik oʻtkazuvchanligi 0,17.....0,23 VT/(m⁰. S), faol qumtuproq miqdori 75....96% ni tashkil etadi. Qurilishda diatomit va trepeldan issiqdan himoya qiladigan matyeriallar tayyorlashda, shuningdek mineral bogʻlovchi moddalar tarkibiga faol mineral qoʻshimcha sifatida ishlatiladi. Vaqt oʻtishi bilan trepel-mayda zich zarrali yoki gʻovak, qiyin namlanadigan amorfli

qumtuproqdan tuzilgan-opokaga aylanadi. Qurilishlarda tosh oʻrnida turli koʻrinishdagi ohaktoshlar, dolomitlar va qumtoshlar ishlatiladi.

Ohaktoshlar juda koʻp hollarda organogen jinslar boʻlib, shuningdek kimyoviy yoʻllar bilan hosil boʻlgan ohaktoshlar ham uchraydi (ohakli tuflar). Ohaktoshlar asosan kalʼtsit mineralidan tashkil topsada, koʻpincha turli aralashmalar (qumtuproq, gil, dolomit, temir oksidi, organik birikmalar) bilan birgalikda uchraydi. Tashqi koʻrinishi oqish, sargʻish va boʻz ranggacha boʻladi. Ularning rangi mexanikaviy qoʻshilmalar rangiga ham bogʻliq boʻlishi mumkin (qizil, pushti, kora, malla va boshqalar). Tarkibida gil miqdori 6% gacha boʻlgani-ohaktoshlar deyilib, gil miqdori 6-20% boʻlsa myergelli ohaktosh, gil miqdori 20% dan koʻp boʻlsa myergellar deb ataladi. Myergel suvda turgʻun emas, sovuqqa bardosh byermaydi, shu sababli tosh oʻrnida ishlatib boʻlmaydi, biroq tsement ishlab chiqarishda bahosi yoʻq xom ashyo hisoblanadi. Ohaktoshlar tarkibida gillarni juda oz miqdorda boʻlishi ham (3...4%), ularning suvda turgʻunligini va sovuqbardoshligini kamaytiradi. Qurilish xossalari sifatini kamaytiruvchi yana bir mineral-bu piritdir- FeS_2 . Tarkibida qumtuproq boʻlgan ohaktoshlar, boshqa xillariga qaraganda mustahkam va turgʻunroqdir. Tarkibida dolomit aralashgan ohaktoshlar, dolomitlashgan ohaktoshlar deb ataladi.

Zich ohaktoshlarning zichligi 1800 kg/m^3 dan katta boʻlib, zichlangan mayda kalʼtsit donachalaridan tashkil topgan boʻladi yoki tabiiy tsementlar (ohakli, ohak-qumli) bilan zichlashgan boʻladi.

Qurilishda bunday ohaktoshlar tosh koʻrinishida, isitilmaydigan binolarda, devor urishda, poydevor toshi oʻrnida, janubiy hududlardagi turar joy binolarining devorlarini qurishda, devorga qoplash uchun ishlatiladigan plitalar yoki bezakbop detallar koʻrinishida, poypesh, karniz, zinapoyalarda, shuningdek betonga ishlatiladigan toʻldirgich oʻrnida, yoʻllar poyi uchun matyerial, portlandtsement, ohaq ishlab chiqarishda asosiy xom ashyo sifatida ishlatiladi.

CHigʻanoqtoshli ohaktoshlar dengizda yashagan mollyuskalar ning chigʻanoqlaridan hosil boʻlgan gʻovak tuzilishli, zichligi va mustahkamligi past boʻlgan jinsdir. Ulardan qurilishda devorga ishlatiladigan tosh oʻrnida, devorlarni ustidan qoplanadigan matyerial koʻrinishida, shuningdek, yengil betonga toʻldirgich sifatida ishlatiladi.

Ohakli tuflar kimyoviy yo'llar bilan hosil bo'lgan syerg'ovak ohaktoshlardir. g'ovakli tuzilishiga ega bo'lishligiga qaramasdan ohakli tuflar yetarlicha sovuqqa chidamlikka ega, chunki ulardagi mayda yopiq g'ovaklar kam suv shimishni ta'minlaydi. Ohakli tuflarning yana boshqa ko'rinishidan biri-travyertin tog' jinsi bo'lib, mayda zich zarralardan tuzilgan mustahkam (siqilishga mustahkamligi 80 MPa) jins, qurilishda binolarni sirtlarini qoplash uchun ishlatiladi.

Dolomit kimyoviy yo'l bilan hosil bo'lgan, dolomit minerallaridan tuzilgan jins. Xossalari jihatidan zich ohaktoshlarga yaqin turadi, ohaktoshlar qay maqsadlarda ishlatilsa, dolomitlar ham ana shu maqsadlarda ishlatiladi, shuningdek ulardan o'tga chidamli va issiqdan himoya qiladigan matyerial tayyorlanadi.

3.4.4-§.Metamorfik tog' jinslari va ularning qurilish xossalari

Murakkab fizik-kimyoviy jarayonlarning tog' jinslariga ta'siri natijasida ularning o'zgarishi-metamorfizm deb ataladi. Metamorfik tog' jinslari magmatik va cho'kindi tog' jinslarining strukturasi hamda mineralogik va ko'pincha kimyoviy tarkibining yuqori harorat bosim, gaz, suv va kimyoviy moddalar ta'siri ostida o'zgarishidan hosil bo'lgan. Yer po'stlog'ida sodir bo'ladigan metamorfizm jarayoni quyidagi asosiy turlarga bo'linadi:

Dinamometamorfizm yer sharining surilish jarayoni sodir bo'ladigan hududlarida ko'p tarqalgan. Bunda tog' jinslari yuqori harorat va kuchli bosim ta'sirida, o'z teksturasi va mineral tarkibini o'zgartiradi.

Kontaktli metamorfizm tog' jinslari qizigan magma va undan chiqqan mahsulotlar bilan bevosita tegib turgan joyida yuqori harorat ta'siri natijasida o'zgarishidan hosil bo'ladi. Bu yerning chuqurroq qismlarida sodir bo'ladigan metamorfizmning boshqa turlaridan farq qilib, kuchsiz bosim ostida sodir bo'ladi. Bu hodisa natijasida ohaktoshdan marmar va ko'mirdan grafit hosil bo'ladi. Gidrotyermal sharoitda, ya'ni issiq suvli yeritma ta'sirida xloritlanish va (syerpentinmineralashish) sodir bo'ladi.

Regional metamorfizm katta bosim va yuqori harorat ta'sirida, yer po'stlog'ining chuqur qismida katta maydonda sodir bo'ladi. Bu metamorfizmning pastki chegaralarida tog' jinslari zichlashadi va

tsementlashadi. Masalan, yuqorida yotuvchi qatlamlarning bosimi, harorat ta'sirida gillar-gilli slanetslarga, yumshoq qumlar zich qumlarga aylanadi. Yerning chuqur qismlarida harorat va bosimning yuqori darajadagi ta'siri oqibatida, zichlangan tog' jinslari yana qaytadan kristallanib ularning strukturasi va tarkibi o'zgaradi. Ana shunday sharoitlarda kristalli slanetslar hosil bo'ladi.

Pnevmogidrotyermal metamorfizm-magmaning yuqoriga harakat qilib, intruziv tog' jinslarini hosil qilgan paytda undan ajralgan yuqori harorat va bosimga ega bo'lgan gazlar hamda suyuq yeritmalar ta'sirida magmatik, effuziv va intruziv jinslarning o'zgarishidan hosil bo'ladi. Bu jarayon pnevmatolit yoki gidrotyermal metamorfizm deb ataladi.

Metamorfik tog' jinslarining mineralogik tarkibi, ko'pincha magmatik va cho'kindi tog' jinslarining aynan o'zlaridir. Metamorfik jinslarning teksturasi-slanetsli (gneyslar, gilli slanetslar) yoki massivli (marmar, qumtosh) bo'ladi. Slanetsli tuzilish bir tomonlama bosim ta'sirida shakli o'zgargan jinslar uchun harakterlidir. Ushbu tuzilishga ega bo'lgan slanetsli metamorfik tog' jinslarining parallel bo'lgan yo'nalishi bo'yicha qurilish xossalarini, masalan; sovuqbardoshligi, mustahkamligining pasayishini kuzatish mumkin. Massivli (zalvorli) tekstura - har tomonlama bosim ostida hosil bo'ladigan jinslar uchun harakterli bo'lib, bunda kerakli cho'kindi tog' jinsi qayta kristallanishi va zichlanish oqibatida yaxlit tuzilishga ega bo'ladi. Bunday jinslar o'zi hosil bo'lgan cho'kindi tog' jinslariga ko'ra, yuqori zichlikka ega bo'ladi.

Qurilishda metamorfik tog' jinslaridan: gneyslar, gilli slanetslar, marmarlar va kvartsitlar ishlatiladi.

Gneyslar mineral tarkibiga ko'ra granit tipidagi jinslarga o'xshashdir u, slanetsli tuzilishga ega bo'lganligi sababli uzoqqa chidamaydi. Qurilishda ulardan ko'proq poydevorga yopishtiriladigan tosh plitka o'rnida, yo'laklarga tyerish uchun, suv xavzalari qirg'oqlarini koshinlashda ishlatiladi.

Gilli slanetslar gillardan tashkil topgan xaqiqiy slanetsli metamorfik tog' jinsi bo'lib, rangi qora yoki kulrang qoramtir bo'ladi. Gilli slanetslar suvda ivimaydi, suv bilan aralashib ketmaydi, nurashga qarshi yaxshi bardosh beradi, osongina yupqa varaqachalarga (3...10 mm) ajralib, tomga yopiladigan matyerial sifatida ishlatiladi.

Marmarlar ohaktoshlardan hosil bo‘lib, kal’tsit minerallarining puxta birikishidan, ba’zan dolomit, marganetsli, temirli va uglyerod birikmalar bilan aralashib, ularga turlicha rang beradi. Aralashmalar bir tekisda tarqalmaganligidan marmarlar rang-barang jilolarda tovlanib ajoyib ko‘rinish beradi. Marmarlarning zichligi ancha yuqori 2900 kg/m^3 gacha, suv shimuvchanligi 0,7% gacha, siqilishga bo‘lgan mustahkamligi 300 MPa gacha, qattiqligi 3 ga teng. Marmarlarga ishlov berish oson, ularni yupqa plitalarga qirqib ajratish mumkin. Marmarlardan binolarning ichki qismidagi devorlarga qoplama matyerial, zinapoya sahnlarida, ustunlarda, qoplama matyerial sifatida ishlatiladi. Marmarning siniqlari esa suvoqchilikda pardozbop qurilish matyeriali sifatida ishlatiladi. Binolarning tashqi qismlarida ko‘pchilik turdagi ohaktoshlarni ishlatish yaramaydi, chunki tashqi ob-havo ta’siridan (suv, oltingugurt gazi, issiq-sovuq) marmar yuzasining jilosi buziladi, ko‘zga tashlanib turadigan darajada yemiriladi (rangi o‘zgaradi, g‘ovak, g‘adir-budir bo‘lib qoladi).

Qumtoshlar qumlarning zichlanib, ko‘rinishi o‘zgargan jinsdir. U zich tuzilishli, kvartslı tsement bilan tsementlangan, qayta kristallangan kvartsdan iborat. Tashqi ko‘rinishidan oq, qizil, to‘q olcha ranga ega bo‘ladi, zichligi yuqori, 2700 kg/m^3 atrofida, suv shimuvchanligi 0,2% dan kichik, siqilishga bo‘lgan mustahkamligi 400 MPa gacha, qattiqligi 7 ga teng bo‘lib, uzoqqa chidaydi. Qumtoshlar tashqi yuzalarni puxta qoplamalash uchun, ko‘priklarning fyermalari ostida, chaqiqtosh o‘rnida, shuningdek dinasli o‘tga chidamli matyeriallar sifatida ishlatiladi.

1-Misol. Granodiorit va fillit turdagi tog‘ jinslarini hosil bo‘lishi, mineral tarkibi, strukturasi, teksturasi shuningdek ularning asosiy xossalarini keltiring.

Topshiriq javobi: Granodiorit magmatik, nordon jins bo‘lib, magmani yuqori bosim ostida asta-sekin sovib, kristallanishidan hosil bo‘ladi. Bunday sharoitlarda to‘liq kristallangan, yirik, o‘rta va mayda donali strukturani, zalvorli (massiv) ba’zan dog‘simon teksturani hosil qiladi. Mineral tarkibi (%): dala shpatlari 65% (nordon va o‘rta nordon plagioklazlar, kaliyli dala shpatlaridan ko‘p bo‘ladi), kvarts-20-25%, to‘q rangli minerallar (biotit, shox aldanchisi) 15-20%.

Granodioritlar granitlar va dioritlar oraliqlarida bo‘ladi. Tovlanishi oqish, lekin granitlarga qaraganda koramtirroq bo‘ladi, bu uning

tarkibidagi biotit va shox aldamchisi minerallari mavjudligidandir. Rangi kulrang, qizg'ish, qizil, to'q jigarrang va x.k. Granodioritlar yuqori mustahkamligi va zichligi bilan ajralib turadi.

Yaxshi saqlangan fillit-alevrolit, argillit va gili slanetslardan past haroratli regional metamorfizm jarayoni tufayli hosil bo'ladi. Metamorfizm hodisasi tufayli, gilli moddalarni to'la qayta kristallanishi sodir bo'ladi.

2-Misol. Granodiorit, obsidian va traxit jinslari hosil bo'lishi va tarkibidagi kremniy kislotasi miqdori bo'yicha qanday turlanadi? Qaysi asosiy ko'rinishlari buyicha ular tavsiflanadi? Jinslardan biri uchun yozma tavsifnoma tuzing. Bu jinslarda qanday o'xshashlik va farq bor?

Topshiriq javobi: Granodiorit-chuqurlik, nordon jins bo'lib, tarkibida kvarts, dala shpatlari bor. To'la kristallangan strukturali, massiv-teksturali bo'ladi.

Obsidian (vulqon shishasi) shishasimon, zich strukturali, otilib chiqqan, massiv teksturali jinsdir. Tarkibi doimiy emas. Granitlar va sienitlarga o'xshash, kamdan-kam hollarda dioritlar va gabbrolar analogi bo'lib hisoblanadi.

Traxit otilib chiqqan o'rta nordon jins bo'lib, asosan dala shpatlaridan iborat, kvarts tarkibida bo'lmaydi, bo'lsa ham ikkinchi darajali ahamiyatga ega bo'ladi.

Strukturasi porfirli, teksturasi g'ovakli kurinishda. Ularni o'zaro o'xshashliklari-hamma jinslar mustahkam, magmatik yo'llar bilan hosil bo'lgan. Ular strukturasi va tarkibi bo'yicha farqlanadi.

Nazorat savollari:

1. Tog' jinsi nima? Magmatik tog' jinslari qanday yo'llar bilan hosil bo'ladi?

2. Chuqurlik va otilib chiqqan tog' jinslari vakillarini, mineral tarkibini ayting, ularning strukturaviy va teksturaviy xossalarini xarakterlang va bu xossalarni tog' jinsining hosil bo'lish sharoitiga bog'liqligini tushuntiring.

3. Magmatik tog' jinslarini yotish shakli qanday bo'ladi?

4. Cho'kindi tog' jinslari qanday yo'llar bilan hosil bo'ladi? 5. Chaqilgan, kimyoviy, organogen va aralash yo'llar bilan hosil bo'lgan

jinslar vakillarini sanab o‘ting. Ularni mineral tarkibi, strukturaviy xususiyati va qurilish xossalarini aytib byering. Qurilish xossalarini, jinsning hosil bo‘lish sharoitiga bog‘liqligini izohlab byering.

6. Cho‘kindi tog‘ jinslarining yotish shakli qanday ko‘rinishda bo‘ladi?

7. Metamorfik tog‘ jinslari kanday yo‘llar bilan hosil bo‘ladi?

8. Tog‘ jinsi strukturasi va teksturasi nima?

9. Kontaktli va regional metamorfizmli jinslarni ayting, ularni mineral tarkibi, strukturaviy va teksturaviy xususiyatlari, qurilish xossalarini tushuntiring?

10. Cho‘kindi tog‘ jinslarini hosil bo‘lish sharoiti bo‘yicha guruhlarga ajrating?

4-BOB. GEOLOGIK ERA VA DAVRLAR

Tayanch soʻz va iboralar: togʻ jinslarining yoshi, togʻ jinslarini absolyut yoshi, togʻ jinslarini nisbiy yoshi nima geoxronologik boʻlinish, stratigrafiya, eralar, davrlar, epoxalar, kaynozoy, mezozoy, paleozoy, protyerozoy, arxeozoy.

4.1-§.Togʻ jinslarining yoshini aniqlash

Yer qobigʻini uzoq davom etgan geologik taraqqiyoti tarixini oydinlashtirishda togʻ jinslari, ularning yotish shakllari, tarkiblari va ulardagi organik hayotning qoldiqlari muhim rol uynaydi. Togʻ jinslarini toʻla oʻrganish orqali, yer qobigʻining geoxronologik shkalasi ishlab chiqilgan boʻlib, unda yer qobigʻining tarixiy taraqqiyoti jarayoni vaqtini va ketma-ketligini geologik yil hisobida koʻrsatilgan. Yer qobigʻining geoxronologiyasi yerdagi organik hayot va yer qobigʻining maʼlum bir taraqqiyoti bosqichlari davrlari ketma-ketliklar yigʻindisidan tuzilgandir. Geoxronologik boʻlinish nisbiy va absolyut boʻladi.

Nisbiy geoxronologiya togʻ jinsi qatlamlarining eng oldin paydo boʻlganini aniqlash uchun qatlamlardagi oʻsimlik va hayvon qoldiqlarini topib, ularning birini ikkinchisiga taqqoslab koʻriladi. Eng oddiy hayvonlar va oʻsimliklar qoldigʻi mavjud boʻlgan pastki qatlam undan yuqorida yotuvchi qatlamga nisbatan keksa hisoblanadi. Qatlamlarning oldin yoki keyin hosil boʻlganligini stratigrafiya deb ataladi. Stratigrafiyada petrografikaviy va palentologik usullar mavjuddir.

Petrografikaviy usulida togʻ jinslarining hosil boʻlish strukturasi va kimyoviy mineralogik tarkibini oʻrganish asos qilib olingan. Bu koʻrinishlarning oʻxshashligi turli hududlardan olingan geologik qirqimlar (qalinliklar) oʻzaro taqqoslab koʻriladi. Togʻ jinslarini nisbiy yoshini aniqlashning eng ishonchli usuli-paleontologik usuli boʻlib, unda qatlamlar orasidagi organik hayot qoldiqlari tekshirilib, taqqoslab kuriladi. Yerdagi organik hayot ketma-ket va qaytarilmas, oddiydan murakkablik tomon taraqqiy qilib borgan. Ayrim organizmlar guruhi, katta hududlarda qisqa davr yashagan. Mana shu gurux organizmlar, bir-biridan ancha uzoqda joylashgan togʻ jinslarini nisbiy yoshini aniqlashda

asosiy qazilmalar bo‘lib hisoblanadi. Organik qoldiqlarni tekshirish natijasida tog‘ jinslari qatlamlarining eng oldin paydo bo‘lganlari va undan keyin hosil bo‘lganlari aniqlanadi va ular asosida geoxronologik shkala tuziladi:

Yotqiziklar	Vaqlar
Kaynozoy guruhi	Kaynozoy erasi (yangi era)
Mezozoy guruhi	Mezozoy erasi (o‘rta era)
Paleozoy guruhi	Paleozoy erasi (qadimgi era)
Protyerozoy guruhi	Protyerozoy erasi (eski era)
Arxeozoy guruhi	Arxeozoy erasi (boshlang‘ich era)

Geologik yotqiziqlarning xronologik bo‘linishi davrlar bo‘linishiga to‘g‘ri keladi:

Yotqiziklar	Vaqlar
Gurux	Era
Sistema	Davr
Bo‘lim	Epoxa
Yarus	Asr

Yer qobig‘i tarixidagi yotqiziqlar va vaqlar Yerdagi tarixiy voqealarning asosiy tabiiy bosqichlarini ketma-ket qamrab oladi. Geoxronologiya jadvaliga kirgan eralar, davrlar, epoxalar nomi biror joyning, yoxud tog‘ aholisi nomi bilan atalgan yoki tog‘ jinsining tarkibiga moslab qo‘yilgan. Masalan, paleozoy erasi nomi 1838 yilda A.S.Sedjvik tomonidan, mezozoy va kaynozoy eralarining nomi 1840 yilda D.Filipis tomonidan byerilgan.

Eng katta stratigrafik birliklar gurux va sistemalaridir. Sistemalar o‘z navbatida bo‘limlarga bo‘linadi (quyi, o‘rta, yuqori), bo‘limlar esa mahalliy nom bilan ataluvchi yaruslarga bo‘linadi. Masalan, Respublikamizda to‘rtlamchi sistemani geoxronologik va stratigrafik bo‘linishi quyidagichadir: quyi to‘rtlamchi-Nanay (Q₁); o‘rta to‘rtlamchi-Toshkent (Q₂); yuqori to‘rtlamchi-ochiq qo‘riqli (golodostepskaya) (Q₃) va zamonaviy-Sirdaryo (Q₄).

GEOXRONOLOGIK JADVAL

1	2	3	4	5	6	7	8	9	10
Eralarning nomi	Eralarning belgilanishi	Tog' hosil bo'lish davri	Davr (sistema)	Davrlarni belgilashi	Epoxa	Epoxlarni belgilashi	Nomlarni kelib chiqish Tarixi	Organik du nyonin ri vojlani shi va turlari	Davom etgan vaqt mln. yil
Kaynazoy	Kz	Al'p tog' hosil bo'lish jarayoni	To'rtlamchi yoki antropogen	Ap (Q) N	Xozirgi zamon to'rtlamchi	Ar ₄	To'rtlamchi davr qazilmaholda uchraydigan xozirgi zamon shaklarning ko'p uchra shi bilan haraktyerli.	Odam paydo bo'lgan va xozirgi zamon o'simlik va xayvonlari ri vojlangan.	1 - 1,5
					O'rta to'rtlamchi	Ar ₃			
Paleogen	Pg			Pg	Pliotsen Mio	Ar ₂	Qazilmaholda uchraydigan o'simlik va xayvon qoldiqlari	Sutemizuvchilar va gu'li o'simliklar paydo bo'ladi.	25-30
						Ar ₁			
						N ₂			
						Quyi to'rtlamchi			
						N ₁			
						Pg ₃	Xozirgi xayotning		30-35
						Pg ₂			

					tsen Oligo tsen Eotse n Paleo tsen	Pg ₁	boshlan g'ichi				
Mezazoy	Mz	Tinch okean burmalanishi	Boʻr	Cr	Yuqo ri boʻr	K ₂	Boʻr yotqi zigʻi bu davr uchun xarakty er li	Boshli, oyoq li, chigʻano q lilar va sudralib yuruvchil ar, suvda va qu ruqlikda yuruvchi qush lar paydo boʻlgan	55-60		
					Quy boʻr	K ₁					
			Yura	I	Yuqo ri yura	I ₃	Bu davr yot qi zikla ri birin chi marta Yura togʻla rida ajra tilgan			25-35	
					Oʻrta yura	I ₂					
					Quy yura	I ₁					
			Trias	T	Yuqo ri trias	T ₃	Tabiatd a bu davrni ng uch qism ga boʻlini shi demak dir				30-35
					Oʻrta trias	T ₂					
					Quy trias	T ₁					

GEOXRONOLOGIK JADVAL (davomi)

Eralarning nomi	Eralarning belgilanishi	Bo'rtmalanish davrlari	Davr (sistema)	Davrlarni belgilanishi	Epoxa	Epoxalarni belgi	Nomlarni kelib chiqish Tarixi	Organik Dunening rivojlaniishi va turlari	Davom etgan vaqt mln. yil	
Paleozoy	Rz	Kolodon Varis yoki Gyertsen tog xosil bulishi burmala	Pyerm'	R	Yuqori pyerm'	P ₂	Davryotqiziq lari Pyerm oblastida birinchi marta ajratilgan	Amfibiyalar va sporalio'simliklar hamda baliqlar, yelkayoqli chig'anoqlar paydo bo'lgan	25-30	
					Quyi pyerm'	P ₁				
			Karbon	S	Yuqori karbon	C ₃	Ko'mir yotqiziklari shu davr uchun harakterli		50-55	
					O'rta karbon					C ₂
					Quyi karbon					C ₁
			Devon	D	Yuqori devon	D ₃	Devonlar-Angliya graf ligi, bu davryotqiziklari birinchi maarta ana shu yer da ajratib aniqlangan		45-50	
					O'rta devon	D ₂				
					Quyi devon	D ₁				
			Silur	S	Yuqori silur	S ₂	Silurlar-Angliya bilan Uel's		40-45	

					Quyi silur	S ₁	orasi da yashagan qadimgi kabila bu davr yotqizlari ana shu yerda birinchi marta ajratilgan	
			Ordovik	O	Yuqori ordovik	O ₃		Qalqonli baliqlarni birinchi avlodi paydo bo'lgan
					O'rta Ordovik	O ₂		
					Quyi ordovik	O ₁		
			Kembriy	Cm	Yuqori kembriy	C _{m3}	Kembriya Ue l'Sning qadimgi nomi	Suv o'simliklari va bakteriyalar ko'paygan va rivojlangan
					O'rta kembriy	C _{m2}		
					Quyi kembriy	C _{m1}		
Proterozoy	Pr		Kembriydan oldingi	Pr	Faqat mahalliy bo'linishga ega	Pr	Ancha kadimgi hayot degan ma'noni bildiradi	Oddiy suv o'simliklari, bakteriyalar va umurtqasiz hayvonlar paydo bo'lgan

Arxeozoy	Ar		Kembriydan oldingi	Ar	Faqat mahalliy bo'linishga ega	Ar	Dastlabki hayot degan ma'noni bildiradi	Boshlang'ich organik dunyo shakllarining izlari uchraydi	1000 dan Ortik
----------	----	--	--------------------	----	--------------------------------	----	---	--	----------------

Tog' jinslarining absolyut yoshini aniqlash. Tog' jinslarini yil hisobida ifodalangan yoshi ularning absolyut yoshi deb ataladi. Tog' jinslarining absolyut yoshini aniqlashda radioaktiv usuldan foydalaniladi va bu usul radioaktiv elementlar (uran, toriy, rubidiy, kaliy) parchalanishiga asoslangan. Tabiatda radioaktiv moddalar parchalanishi bir xil tezlikda, atrof muhit sharoitiga bog'liq bo'lmagan holatda ro'y beradi. Parchalanishning so'nggi natijasi mahsuloti-dastlabki elementga mos keluvchi, radioaktivligi bo'lmagan qo'rg'oshindir. Yemirilish jarayoni davomiyligi har qaysi radioaktiv element uchun turlichadir. Masalan, 1 gramm urandan parchalanish natijasida, bir yilda qancha qo'rg'oshin hosil bo'lishini bilgan holda va shu mineralda ularning birgalikdagi miqdori qanchaligini aniqlab, ma'lum hisoblashlar orqali tog' jinsidagi mineralning nisbiy yoshini aniqlash mumkin. Uglyerod S^{14} ning yarim parchalanish davri 5568 yilga teng, bu usul yordamida yosh tog' jinsi qatlamining yoshini belgilash mumkin. Radiometrik usul-yerdagi hayotning boshlanish vaqti, yer qobig'i rivojlanishidagi tarixiy voqealar, yerning yoshini aniqlashga imkon beradi.

Nazorat savollari:

1. Tog' jinslarini absolyut va nisbiy yoshi nima?
2. Geologik vaqt shkalasini eralar va davrlar bo'yicha xarakterlang?
3. Tog' jinslarining yoshini aniqlashning palentologik usulini tushuntiring?
4. Yer qobig'i rivojlanishida yotqiziqlar bo'limlariga izox bering.
5. Tog' jinslarini absolyut va nisbiy yoshini aniqlash yo'llari qanday?
6. Tog' jinslarini yoshi xaqidagi ma'lumotlarni ahamiyati nimadan iborat?

5-BOB. YERNING ICHKI KUCHIGA BOG‘LIQ BO‘LGAN GEOLOGIK HODISALAR

Tayanch so‘z va iboralar: geologik hodisalar, endogen jarayonlar, ekzogen jarayonlar, tektonik hodisalar, geosinklinallar, platformalar, tebranma harakat, epeyrogenez, antiklinal bukilmalar, gorst, graben, seysmik hodisalar, zilzila.

Yerning ustki qavati (litosfera) uzluksiz ravishda doimo harakat qilib, tebranib va o‘zining geomorfologik qiyofasini o‘zgartirib turadi. O‘zgarishlarni hosil bo‘lishiga sabab bo‘lgan jarayonlar yerning ichki kuchiga bog‘liq bo‘lib, ular endogen jarayonlar deb ataladi. Endogen kuchlar ta‘sirida-yer qobig‘ining tuzilishi xarakati, tebranishi, ko‘tarilishi va pasayishi singari tektonik hodisalar yuz beradi.

Yer yuzida sodir bo‘ladigan tashqi kuchlar ta‘sirida yer yuzasi o‘zgaradi va bu kuchlarni ekzogen kuchlar deb ataladi. Endogen va ekzogen kuchlarni birgalikdagi ta‘sirida, Yerning hozirgi qiyofasi-ya‘ni quruqliklar, tog‘lar, tekisliklar va okeanlar ko‘p yillar davomida vujudga kelgan.

5.1-§. Tektonika. Yerning tuzilishida tektonik hodisalarning o‘rni

Yerning ichki (endogen) kuchi ta‘sirida yer qobig‘ida harakatlar ro‘y beradi va buni tektonik harakat deb ataladi. Tektonik harakatlar tufayli yer qobig‘i massasini ko‘chishi kuzatilib, oqibatda yerning ayrim qismlari ko‘tarilishi, pasayishi va ezilishi mumkin. Tektonik harakatlarni va ular bilan bog‘liq bo‘lgan yer qobig‘ini deformatsiyasini o‘rganuvchi geologiya bo‘limi-tektonika yoki geotektonika deb ataladi. Zamonaviy rel‘efning asosiy negizlarini hosil etgan yangi tektonik jarayonlarni o‘rganuvchi geotektonika bo‘limi-neotektonika deb ataladi. Ko‘pchilik tadqiqotchilar fikricha neotektonik jarayonlari hosil bo‘lishi sabablari to‘la o‘rganilmagan. Taxminlarga ko‘ra-tektonik harakatlarga ichki issiqlik to‘plamidan hosil bo‘ladigan zo‘riqishlar sabab bo‘lishi mumkin. Yer qobig‘idagi deformatsiyalar va tektonik harakatlarga dengiz sathidan 7-8,9 km ko‘tarilib turadigan baland tog‘ tizmalari yoki okeandagi 6-11 km chuqurliklar, to‘rt km balandlikdagi And tog‘lari dengiz qoldiqlaridan tashkil topgan dengiz yotqiziqlari, baland dengiz va daryo tyerrasa (supacha) lari misol bo‘la oladi. Masalan, Qora dengiz,

Kavkaz oldi sohillaridagi eng qadimiy tyerrasa xozirda 900 m balandlikda joylashgan.

Dengiz yotqiziqlarining tarqalish harakterini, ularni ayrim maydonlarda to'planib vaqti-vaqti bilan ro'y berishi, dengizni bir necha marta quruqlikka kirib borishi va qaytishi bilan izohlash mumkin. Yer qobig'i tektonik harakatlar asosida, siljuvchan va turg'un hududlar bo'lib, ular shunga mos ravishda geosinklinal va platformalar deyiladi.

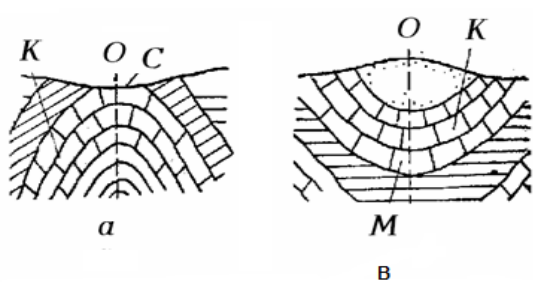
Geosinklinalar - yer qobig'ining 10–25 km qalinligidagi yotqiziklarning geodinamik kuchlanishlarining katta o'zgarishi va yuqori harakatchanligi qismini bildiradi. Hozirda geosinklinalar yer qobig'ining asosiy tektonik elementlariga kiradi. Dastlabki rivojlanishda geosinklinalar tubi egilgan dengiz basseynlardan iborat bo'lgan va qalin cho'kindi tog' jinslarini tashkil etgan. Vaqtlar o'tishi bilan endogen jarayonlarda tektonik kuchlar to'plangan, cho'kindi qatlamlar o'zgarishga uchrashi natijasida bukilmali tog' tizmalari Al'p, Karpat, Qrim, Kavkaz, Pomir va boshqa tog'lar hosil bo'lgan. Geosinklinali hududlar uchun seysmik hodisalar (yer qimirlashlar) va vulqonlar bo'lishligi xosdir.

Platformalar (tekis formalar)-Yerning tektonik harakatlari nisbatan tinch bo'lgan qismlaridir. Platformalar uchun sekin tebranma harakatlar harakterlidir. Platformalar qo'sh qavatli tuzilishga ega. Ostki qavatda (asosda) bukilgan holatda cho'kindi tog' jinslari, metamorfik yoki magmatik tog' jinslari joylashadi ularni ustki qismini esa cho'kindi tog' jinsi qoplab yotadi.

5.2-§. Tektonik harakatlarning turlari va yer qatlamlarining yotish shakllari

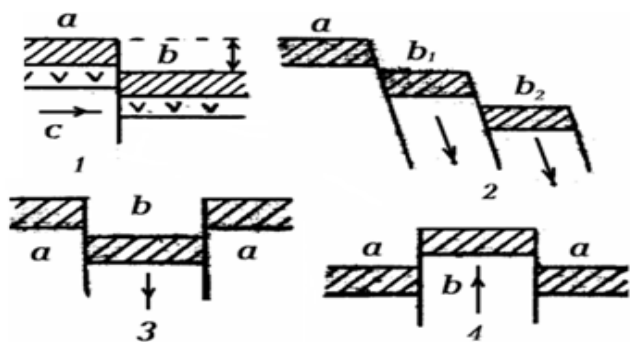
Yer qobig'ining turli va murakkab deformatsiyasiga sabab bo'ladigan tektonik harakatlar tebranuvchi (tik) va bukilmali (plikativ) ko'rinishda bo'ladi. Tebranma harakat epeyrogenez deb atalib, buning natijasida ba'zi joylar ko'tarilishi oqibatida quruqlik qattalasha boradi, ba'zi joylar cho'kib dengiz tubiga tusha boradi. Masalan, Gyermaniyaning shimoliy qismi, Gollandiya, Belgiya davlatlari quruqliklari pasayib bormoqda, qo'shni hududlarda esa ko'tarilib bormoqda. Yer qobig'ining ayni bir hududi, turli geologik davrlarda ko'tarilishi yoki pasayishi mumkin. Tebranma harakatlar tezligi turlicha

bo'lishi mumkin. Taxminlarcha ularning eng yuqori tezligi yiliga mm ning bir necha ulushidan tortib, bir necha sm gacha bo'lishi mumkin. Yerning rivojlanish tarixida tebranma harakatlarning tezligi bir maromda bo'lmasligi kuzatiladi: tebranma tektonik harakatlar bilan dengizning quruqlikka kirib borishi (transgressiya) va qaytishi (regressiya) bog'langan bo'lib, binobarin cho'kindilar to'planishi tartibi va tog' jinslarini o'zgarishi, ushbu hodisa bilan bog'langandir. Yerning pasayish paytida asosan karbonat jinslar hosil bo'ladi, ko'tarilishi natijasida ko'proq chaqilgan jinslar hosil bo'ladi. Bu esa o'z navbatida jinslarning shakllanayotgan qatlamlanish sharoitini belgilaydi. Eng faol, shiddatli tebranma harakatlar nisbiy yuqori tezlik bilan - geosinklinal hududlarda namoyon bo'ladi. Ularda chuqur izlar-dengiz chuqurliklari va ulkan balandliklar hosil bo'ladi. Bukilmali tektonik harakatlar yer qobig'ining tashkil etuvchi tog' jinslarining dastlabki yotish shakllarini ezilib, bukilib, yaxlitligi buzilishda namoyon bo'ladi.



5.1-rasm. Bukilmalar va ularning elementlari: a-antiklinal; B-sinklinal; K-qanoti; O-bukilmalar o'qi; C-ear: M-Mulda

foydalanishga imkon beradi. Yer qatlamlarida tangensial kuchlar natijasida bukilma hosil bo'ladi (5.1-rasm). Agar biz bir necha bukilmalarni olib ko'rsak, ularning ko'tarilgan joyini yoki keyin pastlagan joylarini uchratamiz.



5.4-rasm. 1-Uzilma; 2-pog'onali uzilma; 3-graben; 4-gorst.

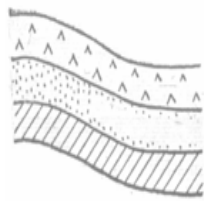
Tog' jinslarining dastlabki yotish shakllarining buzilishi ya'ni dislokatsiyalarini bilish, tog'larning hosil bo'lishi masalasini to'g'ri hal qilish, tog'larni vujudga keltirgan kuchlarni belgilash, yer qobig'ini o'rganish, foydali qazilmalar konlarini belgilash va ularni qidirish, ulardan ratsional

foydalanishga imkon beradi. Yer qatlamlarida tangensial kuchlar natijasida bukilma hosil bo'ladi (5.1-rasm). Agar biz bir necha bukilmalarni olib ko'rsak, ularning ko'tarilgan joyini yoki keyin pastlagan joylarini uchratamiz.

Do'ngliklari yuqoriga qaratilgan qabariq bukilmalar antiklinal bukilmalar yoki geologlar tili bilan aytganda antiklinallar deyiladi (5.2-rasm). Botiq, ya'ni cho'qqisi pastga qaragan bukilmalar sinklinal bukilmalar yoki sinklinallar va mul'dalar deyiladi.



5.2-rasm. Bukilmalarning shakillari; 1-to'g'ri; 2-3-qiyalikda



5.3-rasm. Fleksura.

Ko'pincha bukilmalarning yuvilib ketgan qismlarini hayolan tiklashga, fazoviy bukilmalari qurishga to'g'ri keladi. Agar yer qobig'ining qo'shni maydonlaridagi gorizontall kuchlarning ayirmasi qatlamlarning bir-biridan ajralishga olib borssa, ularda bir-biriga nisbatan

gorizontall siljish yuz beradi. Yer qatlamlarining bunday gorizontall siljishi siljish deb ataladi (5.2-rasm). Agar qo'shni uchastkalarining vertikal kuchi ta'sirida qatlamlar o'rtasidagi bog'lanish buzilib, ular bir-biriga nisbatan vertikaliga siljigan bo'lsa, bunday siljish uzilma deb ataladi (5.4-rasm). Qatlamlarning bir-biriga nisbatan vertikal siljish kattaligi uzilma amplituda si deb ataladi. Agar qatlamlarning siljishida ularning yaxlitligi buzilmasa, bu holda ti rsaklibukilma yoki flyeksura vujudga keladi. (5.3-rasm)

Ko'pincha, uzilmalar ma'lum bir chiziq bo'yicha yuz byermaydi, balki har - xil uzilma chiziqlari bo'yicha hosil bo'lgan bir necha uzilmalar syeriyasi holida uchraydi. Bular gorst va grabenlardan iborat.

Gorst bir joyning ikki tomoni ma'lum darajada pastga tushib, o'rtasi ko'tarilib qolganda hosil bo'ladi. (5.4-rasm). Agar aksincha, bir joyning o'rtasi pasayib yoki ko'tarilib qolsa, u holda graben hosil bo'ladi.

Sinish yer qobig'idagi ancha uzunlikkacha cho'zilib borgan yirik uzilmalardir. Litosferaning qalinligiga teng keladigan ancha chuqurliklardagi sinishlar ichki sinishlar deb ataladi.

Ichki sinishlar (uzilishlar) uzoq muddatli bo'lib, ancha katta maydonlarda tarqalgan bo'ladi. Yer qobig'ining yuzasi uzilishlar bilan turli shaklli va o'lchamli bo'laklarga bo'linganga o'xshaydi.

Ajralgan bo'laklar chegaralari bo'shroq maydonlar (choklar) ni tashkil etadi. Ana shu sababdan yerning ichki kuchiga bog'liq bo'lgan hodisalar, yer qobig'ini biror maydonini ko'tarib yoki tushirsa, shu maydon shakli yerning ichki uzilishidan hosil bo'lgan to'rlar shaklini oladi.

Ichki uzilishlar yo'nalishiga qarab, butun tektonik xududlar aniq bir yo'nalganlikka ega bo'ladi. Agarda geologik yoki tektonik xaritaga

qaraladigan bo'lsa, Baykal ko'lidan toki Italiyagacha bo'lgan tizmalar bir xil, shimoliy-sharqiy yo'nalish tomonga cho'zilgandir.

Yer qobig'ining ichki uzilishlar bo'yicha bo'linishi ichki geologik jarayonlar o'zgarishida asosiy rolni o'ynaydi.

Yer qobig'ining pul'siv tebranma harakati katta maydonlarda ro'y beradi va katta amplitudali ko'chishlar bilan haraktyerlanadi.

Pul'satsion tebranishlar yer qobig'ining chuqur qismida ro'y berayotgan bukilmali harakatlar bilan chambarchas bog'liqdir. Ular bukilmali xududlarni Yer yuzasiga tog'lar ko'rinishida ko'tarib chiqadi.

SHundan ko'rinadiki bu hodisa tufayli yer qobig'ining maydonlarining ko'tarilishi va pasayishi nisbatan tezlashadi va qirg'oq yo'llarini tez o'zgarishiga sabab bo'ldi.

Ko'rsatilgan ushbu ikki omillarni faoliyati natijasi orqali ko'rsatish mumkin: bu litologik tarkibni jinslarni qatlamlanishi, shuningdek qatlamlararo bo'linishligidir.

Bukilmali harakatlar bukilmalardagi qatlamlarni ezilishiga sabab bo'ladigan, yer qobig'ining plastik deformatsiyasi natijasida hosil bo'ladigan harakatlardir.

Agarda bosim uzoq vaqt davom etadigan bo'lsa har qanday mustahkam jins va minerallar xam deformatsiyaga uchrashi mumkin.

Tashqi kuch ta'sirida jinslarning uzoq muddatli deformatsiyalari siljish deformatsiyalari deb ataladi.

Agar biror sirdagi mum ustiga uncha katta bo'lmagan yuk qo'yilsa va uni uzoq vaqt qoldirilsa, u ezilib deformatsiyalanishi mumkin lekin yorilib ketmaydi. Xuddi shuningdek tog' jinslarini qatlamini ezib yotgan kuchlar asta-sekinlik bilan, uzoq geologik davrlar davomida qatlamlarni va bukilmalarni egadi. Agar zo'riqish tez, shiddatli, keskin, turtkisimon tarzda ro'y byersa, bu hol tog' jinslarini yorilishiga va ularda yoriqlar hosil bo'lishiga sabab bo'ladi.

Bukilmadagi ezilgan xudud dastlabki holatiga qayta olmaydi, xuddi shu holat yoriqlar hosil bo'lgan xududlarda ham bo'ladi. Ular keyinchalik, sharoit o'zgarishiga qarab kengayishi kuzatiladi. Avval ta'kidlanganidek uzilmalar va yorilishga sabab bo'ladigan qatlam dislokatsiyalari yer qobig'ining yaxlitligini buzadi, unda yoriqlar hosil bo'lib yoriqlar bo'yicha yer qobig'i nisbatan ko'chishi kuzatiladi.

Yer qatlamlarini yotish holati va ularni aniqlash. Yer qobigʻinig tektonik harakati tufayli qatlamdagi togʻ jinslarini fazoviy turli yoʻnalishlarda joylashishini kuzatish mumkin. Qurilish maydonlarini geologik sharoitini hisobga olishda, yer qatlamlarini fazoviy joylashganlik holatini aniqlab geologik xaritalarda belgilash lozimdir. Buning uchun qatlamlarning yotish elementlari: yotish, yotish azimutlari, tushish chizigʻi va tushish burchagini koʻrsatish lozim.

Yotish qatlamning uzilishini koʻrsatib, qatlam sirtining gorizontall tekislik bilan kesishish chizigʻi bilan haraktyerlanadi.

Tushish burchagi qatlamning sirti bilan gorizontall tekislik hosil qilgan burchakdir. Uning qiymati 9^0 dan 90^0 gacha oʻzgarishi mumkin.

Yotish azimuti yotish burchagi bilan geografik myeridian orasidagi burchakdir.

Tushish chizigʻi qatlam sirtidan uning tushishi tomon oʻtkazilgan chiziq boʻlib, yotish chizigʻiga pyerpendikulyar ravishda boʻladi.

Yotish elementlarini aniqlash uchun maxsus ishlangan togʻ kompassi ishlatiladi.

Oddiy kompasdan uni farqi shundaki: soat strelkasi yoʻnalishiga teskari yozilgan, darajalangan limbaga ega boʻlib, unda (sharq va gʻarb) joylanishi oʻzgartirib qoʻyilgan. Har qanday azimutni aniqlash uchun kompasning asosi tomonini SH-YU (shimol-janub) parallel chizigʻini tekshirilayotgan chiziqni yoʻnalishiga moslashtiriladi va magnitning shimoliy koʻrsatkichidan tayyor natija yozib olinadi. Masalan, qandaydir qatlamning yotishini oʻlchashning yakuniy natijasi shunday koʻrinishda boʻlsin:

$$\text{SHSH } 40^0 \angle 29^0.$$

Bu yozuvdan shu koʻrinadiki, qatlam shimoliy-sharqqa tomon tushib yotgan boʻlib, uning qatlamlanish tekisligi gorizontall tekislikka nisbatan 25^0 ni tashkil etgan. Yotish azimutni aniqlash uchun 90^0 ni qoʻshib qoʻyish yoki ayirib tashlash kerak. Geologik xaritalarda yotish elementlari strelka koʻrinishida tushish burchagi esa sonlarda ifoda etiladi.

Yotish elementlari qatlamning ustki va ostki nuqtalarining nisbiy (yoki nisbiy) joylashish belgisi bilan birgalikda, qatlamning fazoviy joylashishini aniq ifodalaydi. Qatlamning chuqurdagi nuqtalari, burgʻ

quduqlari yordamida aniqlanadi. Bu maqsadda bir nuqtadagi sanoqlarni aniqlash kifoya. Qatlamlarning fazoviy joylashishini aniqlash, qatlamlarning chuqurligini, qalinligini, yotish harakterini o'rganib, bino va inshootlar ularni asos tanlashda asqotadi.

Tog' jinslarining yotish sharoitlarining ahamiyati. Tog' jinslarini yotish sharoitini o'rganish va ayniqsa jinslarni buzilishi va ularning qiyaligi qurilish uchun muhim ahamiyat kasb etadi. Muhandislik-geologik nuqtai nazardan gorizontal yotgan, bir tarkibli va anchagina katta qatlamlar qulay hisoblanadi.

Bunday hollarda bino va inshootlarning poydevorlari bir jinsli gruntli muhitda bo'lib, inshoot og'irligi ta'siridan bo'ladigan cho'kishlar bir tekisda bo'ladi. Bunday sharoitlarda inshoot eng qulay turg'unlikka ega bo'ladi.

Dislokatsiyalarni bo'lishligi, qurilish maydonining muhandislik-geologik sharoitini o'zgartirib, qiyinlashtiradi. Inshoot asosidagi gruntlarni bir jinsliligi buziladi, parchalanish chegaralari hosil bo'ladi, jinslarning mustahkamligi kamayadi, yoriqlar bo'yicha siljishlar ro'y beradi, yer osti suvlari harakatlanadi. Qatlamlar qiyshaygan holatda bo'ladi. Qatlamlarning tushish qiyaligi katta muhandislik-geologik ahamiyatga egadir. Qatlamlarning notekis qiyalab yotishi natijasida inshootning turli qismlari, xar-xil jinslar ustiga joylashishi mumkin. Bu esa qatlamlarning notekis qisilishi va binoning hamma bo'laklarini turlicha cho'kishi oqibatida butun inshoot deformatsiyalanishi mumkin.

Bukilmalarni murakkab harakterdagi tuzilishi, kichik o'lchamli bo'lishi, uning ustiga qurilgan bino uchun noqulaylik tug'diradi. Gilli jinslardan tashkil topgan qatlamlar yetarli darajada qiyshaygan bo'lsa, ushbu qiyaliklarda ko'pincha surilish hodisasi ro'y berishi mumkin. Bukilmali dislokatsiyalar ko'pincha uzilma va siljishlarni vujudga keltiradi.

Agar qurilish maydoni ancha cho'zilgan uzilma yoki siljish xududiga to'g'ri kelib qolsa, unda inshoot quriladigan joyni sinish chizig'idan uzoqroqda joylashtirish kerak. Sinish chizig'ini byerkitib, ustiga inshoot qurish xavflidir.

Qurilish maydonini muhandislik-geologik baholashda, butun tog'li xududning geologik shakllanish tarixini hisobga olish lozim.

5.3-§.Yer qobig'idagi hosil bo'ladigan tektonik harakatlar sabablari xaqidagi gipotezalar

Yer qobig'ining turli bukilmali va uzilmali dislokatsiyalari ko'rib chiqilganda ularni hosil bo'lish sababi yerning ichida vujudga keladigan tektonik harakatlar deb ko'rsatiladi. Lekin ayrim bukilmali va uzilmali tuzilmalar notektonik yo'llar bilan ham hosil bo'lishi mumkin, shu sababli dislokatsiyalarni o'rganish chog'ida tektonik va notektonik hosil bo'lish tuzilmalarini ajratish lozimdir.

Notektonik tuzilmalar hosil bo'lish sabablari o'rganilgan bo'lib, ular ekzogen jarayonlar tufayli yuz beradi. Masalan, surilish, ko'chish, karstlar, muzliklarning jinslarga bosimi va h. k.

Yer qobig'idagi tektonik harakatlarning hosil bo'lish sabablarini aniqlash anchalik mushkul vazifadir.

Hozirgi sharoitda tektonik harakatlarni hosil bo'lish sabablari 3 guruxga ajratilgan:

Kinematik belgilarga asoslangan bo'lib, ya'ni yer o'qining tebranma harakati tufayli planetamizning sekinlab yoki tezlab ketishi, quyosh yoki oyning tortish kuchi tufayli magmaning qaynash - sovush harakati va boshqa hodisalar oqibatiga asoslangan. Yer qobig'ining ekzogen jarayonlari bilan bog'lanish harakatiga asoslangan.

Yerning ichki tuzilishi o'zgarishining geotektonik jarayonlar omili sifatida e'tirof etilishi. Bu sohada V.A.Obruchev va V.V.Belousov kontseptsiyalari ko'proq tanilgandir. V.A.Obruchev gipotezasiga ko'ra, yerning taraqqiyot davridagi yer qatlami ayniqsa faol sodir bo'layotgan kengayish va qisilish kuchlari kurashi sharoitidagi harakatidan kelib chiqadi. Bunda 2 ta turdagi tebranma-bukilma harakat ko'rsatiladi.

Qisilish jarayonida issiqlik yo'qolishi, cho'zilish esa magmaning qattiq xolatdan yumshoq xolatga o'tishi, qisilish tugagandan so'ng esa bosim kamayishi bilan xarakterlanadi.

Kengayish, ko'chuvchi belbog'lar-geosinklinallarni tashkil etadi. Barqaror bo'lgan maydonlarda yer qobig'i ko'pchiydi va bir necha turkumdagi yoriqlar hosil bo'ladi. Qisiluvchi tangensial harakatlar tufayli geosinklinallarda bukilmalar jarayoni hosil bo'lib, bu oraliqda enyergiya to'planishi sodir bo'ladi (evolyutsion davr).

Magmatik faoliyat kengayish davri va bosqichlari bilan bog‘lanib, magmatik qatlamga nisbatan bosim kuchsizlanadi va magma qattiq holatdan suyuq holatga o‘tib, yoriqlarni to‘ldirib yuqoriga harakatlanadi (revolyutsion davr).

V.V.Belousov yer shari kosmik fazodagi sovuq changsimon zarralarning birikishidan hosil bo‘lgan degan taxmini ilgari suradi.

Keyinchalik yer qa‘ri radioaktiv parchalanish natijasida qizib borgan. Yerdagi issiqlik o‘tkazuvchanlikning kamligi tufayli radioaktiv issiqlik xanuz katta chuqurliklarda (700 km dan ko‘p) to‘planmoqda. Yerning mantiya qismining yuqori qavatlarini tarixi murakkabroqdir. Hisoblashlar shuni ko‘rsatadiki, dastlab yuqori mantiya hammasi qizigan, so‘ngra taxminan bir yarim milliard yil avval, radioaktiv elementlar tugaganligi sabab, bosqichma-bosqich tepadan pastga tomon sovish boshlangan.

Radioaktiv qizdirish mantiyaning yuqori qismi moddasining qisman yerishiga olib kelgan. Yuqori mantiyadan seysmik tebranish to‘lqinlarining tezligi bo‘yicha yumshoq qatlam (astenosfera) aniqlangan bo‘lib, u matyerik (quruqlik) ostida 100-200 km, okeanlar ostida 50-400 km chuqurlikda joylashgandir.

V.A.Obruchev va V.V.Belousovlar gipotezasi va taxminlari ma‘lum bo‘lgan ilmiy ma‘lumotlarga yaqin turadi.

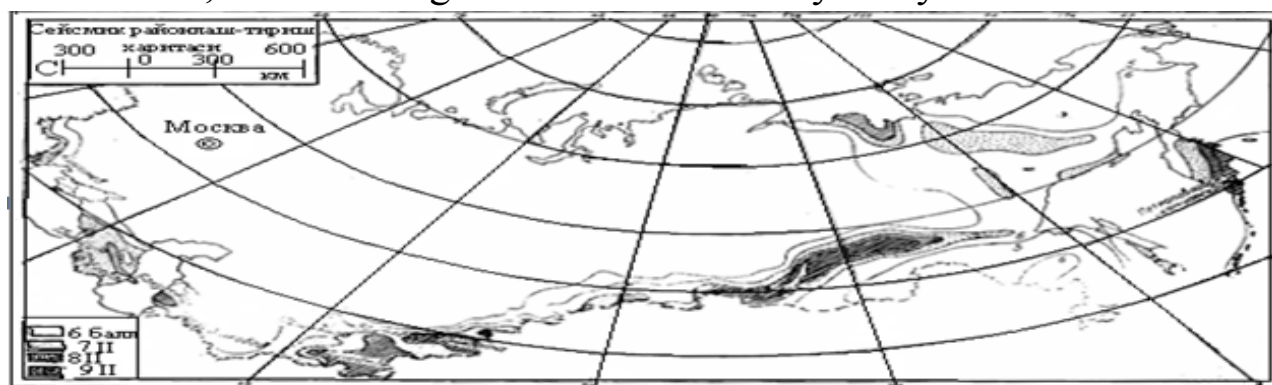
Ayniqsa, mantiyaning yuqori qismini tashkil etgan moddaning tarkibi haqida yangi ma‘lumotlar to‘planib borishi bilan, bu taxminlar qayta ko‘rib chiqib to‘ldirib boriladi.

5.4-§. Seysmik rayonlashtirish va mikrorayonlashtirish

Zilzilalar Yer sharining turli hududlarida turlicha kuch va turlicha takrorlik bilan sodir bo‘ladi. Ba‘zi hududlarda vaqti-vaqti bilan yer silkinib tursa, boshqa joylarda umuman yer qimirlamaydi; ba‘zi hududlarda zilzila tez-tez takrorlanib tursa, boshqa hududlarda esa uzoq muddatlarda qaytalanadi. Masalan, Ashxobod atrofida 9 balli zilzila 800 yilda bir marotaba takrorlangan bo‘lsa, Toshkentda 8 balli zilzila 100 yilda bir marotaba takrorlangan. Zilzilaning ta‘sir kuchi ham hamma yerda birdek emas. Andijon (1902), Olmaota (1911), Ashxobod (1948)

shaharlari 9 balli zilzilani o‘z boshidan kechirgan. Buxoro, Tyermiz, Nukus singari shaharlar tarixida sodir bo‘lgan zilzilalar kuchi 6-7 balldan oshmagan.

Bo‘lajak quruvchi uchun ma’lum hududdagi kutilajak zilzilaning kuchini avvaldan bilish muhim ahamiyatga ega. Bu masala seysmolog olimlar tomonidan muvaffaqiyatli hal etilgan. Seysmologlar Yer sharidagi epitsentrlarning geografiyasini chuqur o‘rganib, asosan uchta seysmik poyas mavjudligini aniqladilar. 1.Tinch okean seysmik poyasi g‘oyat aktiv bo‘lib, zilzilalarning taxminan 80 %i shu yerda yuz beradi.



5.6-rasm. Sobiq Ittifoq hududini seysmik rayonlashtirish haritasi

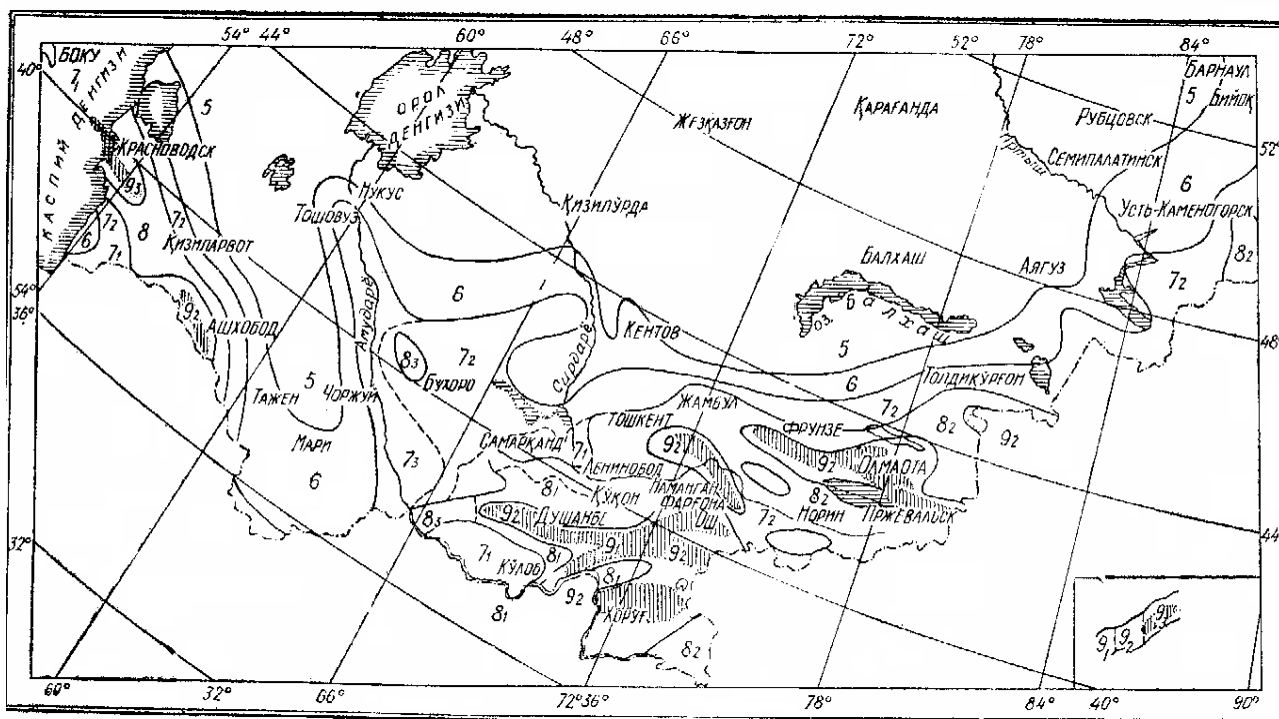


5.5-rasm. Sobiq Ittifoq hududidagi zilzila manbaalari: 1,2,3-manba chuqurligi 80 km; 4,5,6-manba chuqurligi 80 km; 1,4-zilzila magnitudasi M 7,5; 6-Zilzila magnitudasi 5,5 M 6,5; 2,6-zilzila magnitudasi 6.5 M 7,5.

Poyasning chegarasi deyarli okeanning ikki sohili bo‘ylab o‘tadi. Eng dahshatli zilzilalar Alyaska, Kaliforniya, CHili va Yaponiyada uchraydi.

2. O'рта Yer dengizi yoki Transosiyo poyasining aktivligi sustroq bo'lib, zilzilalarning taxminan 15 % i shu hududda yuz beradi. Bu poyas Ispaniya tog'laridan boshlanib, Pamir tog'larida tugaydi. O'zbekistonning seysmik hududlari shu poyasda joylashgan. Qrim va Kavkaz ham shu poyasda yotadi.

3. Arktika-Atlantika poyasi Lena daryosining etaklaridan boshlanib, Grenlandiya va Islandiyaning janubiy sohili orqali Atlantika okeanining markaziy qismi bo'ylab o'tib, Ozor orollari atrofida O'рта Yer dengizi poyasi bilan tutashadi.



5.7-rasm. O'рта Osiyo va Qozog'iston seysmikrayonlashtirish haritasi.

Bulardan tashqari seysmik aktivligi ancha sust bo'lgan boshqa poyaslar ham bor. Masalan, Hind okeanining g'arbiy qismi va SHarqiy Afrika poyaslari shular jumlasidandir.

Ba'zi joylar borki, u yerlarda zilzila deyarli bo'lmaydi, bunday yerlar (Gyermaniya, Polsha pasttekisligi, Rossiya tekisligi, Finlyandiya, Kola yarim oroli, Kanada, Braziliya va x.k.) antiseysmik o'lkalar deb ataladi.

Yer shari yoki biror mamlakat hududini seysmoaktiv hududlarga ajratish, shu hudud tarixida bo'lib o'tgan zilzila matyeriallariga asoslanadi. 5.5-rasmda sobiq Ittifoq hududida sodir bo'lgan zilzila

manbaalari xaritasi tasvirlangan. SHu xarita va boshqa ilmiy tadqiqotlar asosida 5.6-rasmda tasvirlangan sobiq Ittifoq hududini seysmik rayonlashtirish xaritasi ishlab chiqilgan. Bu xaritani tuzishda rus olimi Ye.F.Savarenskiyning xizmati benihoya kattadir.

Seysmik rayonlashtirishning ma'nosi, zilzila bo'ladigan hududlarni seysmik xavfi bir xil bo'lgan hududlarga taqsimlab chiqishdan iborat. Xaritada zilzilaning ehtimoliy kuchi bir xil bo'lgan nuqtalar egri chiziqlar (izoseysta) bilan tutashtiriladi.

QMQ 2.01.03-96 ning ilovasida hududlar bo'yicha seysmik rayonlashtirish xaritalari hamda seysmik hududlarda joylashgan shahar va qishloqlarning ro'yxati byerilgan. 5.7-rasmda O'rta Osiyo va Qozog'iston hududining seysmik rayonlashtirish xaritasi tasvirlangan.

Ma'lum binolarni loyihalashtirishda hududning necha balliligi hisobga olinishidan tashqari, binoning o'zi ham, ya'ni uning qanday maqsadlarga mo'ljallanganligi ham hisobga olinadi. Masalan, muhim ahamiyatga molik bo'lgan binolarning seysmik mustahkamligi, vaqtincha yoki yordamchi binolarga nisbatan, kattaroq ishonchlilik bilan loyihalanishi lozim. SHuning uchun muhim binolarning hisobiy balligi qurilish maydonining balidan bitta oshirib, kam ahamiyatli binolarniki esa bitta kamaytirib olinadi. Hisobiy ballikni qanday binolar uchun qancha olinishi QMQ da batafsil bayon etilgan. O'rta Osiyoning janubiy-sharqiy hududlari eng seysmoaktiv hududlar hisoblanadi.

Seysmik aktivligi 9 balldan yuqori bo'lgan hududlar xaritada alohida qayd etilmagan. Bunday yerlar 9 balli hududlar ichida kichik maydonlardan iborat bo'lib, grunt sharoiti noqulay bo'lgan joylardan tashkil topgan. Bunday hududlarda binoning seysmik mustahkamligini ta'minlash g'oyat qiyin bo'lganligi uchun, 10 va yuqori balli hududlarda bino va inshootlar qurish tavsiya etilmaydi.

Texnik-iqtisodiy hisoblashlarga ko'ra, seysmik hududlardagi qurilish tannarxi noseysmik hududlardagiga nisbatan 7 balli hududda 4 %ga, 8 balli hududda 8 %ga va 9 balli hududda 12 % ga qimmatga tushishini ko'rsatdi.

Seysmik bali bir xil bo'lgan maydonlar juda katta hududlarni qamrab yotadi. SHu boisdan bir hudud miqyosida geologik va gidrogeologik sharoiti turlicha bo'lgan maydonlarni mavjud bo'lishi

tabiiydir. Bu esa o'z navbatida zilzila kuchiga ta'sir etadi. Masalan, Yangi Zelandiyadagi ko'pgina zilzila oqibatlarini o'rganish, inshoot zamini bo'sh va nam gruntlardan tashkil topgan bo'lsa, qattiq va zich tog' jinslariga nisbatan ko'proq shikastlanishini, ya'ni inshootga ta'sir etadigan zilzila kuchi bir-ikki ball ortiqroq bo'lishini ko'rsatdi. Binobarin, har bir maydonchanning balligiga grunt sharoiti kuchli darajada ta'sir etadi. SHunday qilib, har bir maydonning seysmiklik darajasiga aniq grunt sharoitining ta'sirini hisobga olish masalasi, ya'ni maydonning seysmik rayonlashtirish xartasida belgilangan balliligiga gruntni hisobga oluvchi tuzatishlar kiritish masalasi tug'iladi. SHahar va uning alohida hududlari chegarasida ballikni qayta aniqlash ishlari seysmik mikrorayonlashtirish deb ataladi.

Mikrorayonlashtirishda qo'llaniladigan turli usul va me'zonlar yetarli darajada aniq va puxta bo'lmaganligidan olinadigan natijalar hamma vaqt birday chiqavermaydi. SHu sababli seysmologlarning turli guruxlari tomonidan bir joyning o'zi uchun tuzilgan xaritada sezilarli tafovutlar uchraydi. Masalan, shunday hol Toshkentda ro'y byergan. 1966 yilga qadar Toshkent shahri uchun seysmik mikrorayonlashtirishning bir necha xartasi tuzilgan. Bu xaritalar bir-biridan, shuningdek, zilzila natijalaridan ma'lum darajada farq qilgan.

So'nggi yillarda mikrorayonlashtirishni takomillashtirish borasida talaygina ishlar amalga oshirildi. Natijada tuzilgan xaritalarning aniqlik darajasi birmuncha ortdi. Har qanday bino va inshootlarni, ayniqsa, to'g'on, ko'prik, atom elektrostantsiyalari, juda baland binolarni loyihalashda seysmik mikrorayonlashtirish xaritalarining ahamiyati benihoya kattadir.

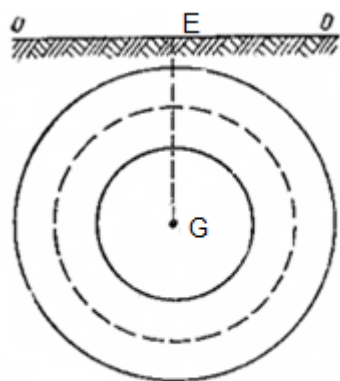
5.5-§. Seysmik hodisalar va zilzilalar

Seysmik hodisalar (zilzilalar)-yer qobig'ining ayrim joylarini keskin ravishda turli kuch bilan harakatlanishi natijasida tog' jinslarining elastik muhitda seysmik to'lqinlarni hosil bo'lishida namoyon bo'ladi. Zilzilalar juda qisqa vaqt ichida, bir necha sekunddan bir necha minutgacha davom etadi. Agar zilzila markazi okean va dengiz ostida bo'lsa, dengiz zilzilasi (tsunami) deb yuritiladi. Zilzilaning sabablari tabiiy va sun'iy bo'lishi mumkin.

Sun'iy zilzilalar kishilarning muhandislik faoliyatlari, yer osti portlashlari shaxta qazish jarayonida tog' jinslarining o'pirilish natijasida hosil bo'lishi mumkin.

Tabiiy zilzilalarni keltirib chiqaradigan sabablariga quyidagilar kiradi: denudatsion, vulqon va tektonik harakatlar bo'lishi mumkin.

Denudatsion (o'pirilish) zilzilalar asosan suyuqlanuvchan tog' jinslari (ohaktoshlar va tuzli qatlamlar) bo'lgan joylardagina yuz beradi. U joylarda juda katta yer osti g'orlari hosil bo'ladi. Agar g'orlarning



5.8-rasm. Zilzilaning giposentri va episentri: G-giposentr; E-episentr

shiftlari yetarli darajada mustahkam bo'lmasa, ular o'z og'irligini ko'tara olmay o'pirilib tushadi va tushgan massaning zarbidan zilzila hosil bo'ladi. Ular kuchli bo'lmasdan, uncha katta bo'lmagan maydonlardagina tarqaladi.

Vulqon zilzilalari vulqondan magmaning yer sirtiga chiqish kanali byerkilgan vaqtda vulqon gazlarining portlashi natijasida yuz beradi. Bunday zilzilalar kuchli vulqon otishi vaqtida sodir bo'lib, ba'zan katta halokatlarni yuzaga chiqaradi va butun-butun shaharlarni vayron qiladi. Bunday zilzilalar tektonik zilzilalar singari katta maydonni egallamaydi. Katta vayronagarchiliklar keltirgan kuchli zilzilalarning hammasi tektonik, ya'ni yer po'stining dislokatsiyalari, tog' hosil bo'lishi jarayonlari bilan bog'langan zilzilalar qatoriga kiradi. Yerning ichki qismidagi, qobig' ostidagi seysmik enyergiya to'planadigan joy zilzila o'chog'i yoki-gipotsentr-deyilib, gipotsentrning-tik chiziq bo'ylab, yer yuzasidagi proektsiyasi- epitsentr deb ataladi. (5.8-rasm)

Zilzila o'chog'idagi yerning to'plangan ichki enyergiyasi sarf bo'lish vaqtida atrofdagi tog' jinslariga katta bosim ta'sir etadi. SHunda elastik muhitdagi kabi seysmik to'lqinlar hosil bo'ladi. To'lqinlarni deformatsiyasiga qarab, ko'ndalang, bo'ylama va yuzaki to'lqinlarga bo'lish mumkin. Bo'ylama to'lqinlar (gorizontal) yuqori tezlikka ega bo'lib, vayronalar hosil qiluvchi kuchga ega bo'ladi. Ko'ndalang to'lqinlar (tik) qatlam tekisligiga ko'ndalang ravishda ta'sir qiladi. Ko'ndalang to'lqinlar faqat qattiq muhitda, yo'nalishi esa bo'ylama to'lqinlar yo'nalishiga tik holatda bo'ladi. Yuzaki to'lqinlar faqat

epitsentrda tarqaladi, katta kuchga ega bo'lmaydi va buzilishlarga olib kelmaydi.

To'liqlarning tarqalish tezligi tog' jinslarining zichligiga bog'liq. Masalan; granit, gneysda va shunga o'xshash jinslarda 5000-1000 km/s, ohaktoshlarda 2000- 5000 km/s, gillarda - 1500-2000 km/s, qumda 500-1100 km/s, suvda 1500 km/s. Ko'ndalang to'liqlar tezligi bo'ylama to'liqlar tezligiga nisbatan - 1,7 marta kam. Zilzilalar o'chog'i yerning turli chuqurliklarida, 600-700 km gacha bo'lishi mumkin, ko'proq 20-50 km chuqurliklarda kuzatiladi. Zilzilaning eng chuqur o'chog'i Pomir va Afg'onistonda (300 km gacha) shuningdek, Tinch okeani qirg'oqlarida kuzatilgan. Gipotsentrning chuqur joylashuvidan va ulardan chiqayotgan katta enyergiyadan hosil bo'ladigan to'liqlar katta maydonlarda tarqalishi mumkin. Gipotsentrning uncha chuqur bo'lmagan qatlamida va epitsentrda tebranishlar sezilarli kuchga ega bo'ladi, buzilishlarga sabab bo'ladi. SHunday qilib zilzila kuchi gipotsentr chuqurligiga va undan chiqayotgan enyergiyaga bog'liqdir. Kuchli zilzila ro'y byerganda vulqonlar «jonlanib» ketadi, yer yuzasi pasayishi, unda yoriqlar paydo bo'lishi, bino va inshootlarda yoziqlar hosil bo'lishi, qulab tushishi mumkin.

Ofat keltiruvchi zilzilalar minglab turar joylarni buzib tashlaydi, ko'p minglab kishilarning yostig'ini quritadi. Tarixda bunday dahshatli zilzilalar ko'plab ro'y byergan. Dastlabki bizga ma'lum bo'lgan zilzila Xitoyda, Miloddan avval VII asrda Syan' shahrida ro'y byergan, Kal'kutta shahri butunlay vayron bo'lgan va 300 mingdan ortiq aholi halok bo'lgan. O'tgan XX - asrdagi ofatli zilzilalar quyidagilardir: 1923 yil sentyabr oyidagi Yaponiyada ro'y byergan zilzila oqibatida-Tokio va Iokogamu shaharlari butunlay vayron bo'lgan, minglab insonlar nobud bo'lgan. Oxirgi yillarda bo'lib o'tgan ofatli zilzilalarni aytib o'tish mumkin. Yugoslaviyaning, Skople shahridagi, Turkmanistonning Ashxobod shahridagi, Poytaxtimiz Toshkent shahridagi, yoki yaqin yillarda Meksika, Xitoy va Armeniyadagi zilzilalardir. Toshkent shahrida zilzila 1966 yil 26 aprelda, 8 balli kuch bilan 3-4 sekund muddatda bo'lib o'tdi. Epitsentr shahar markazida bo'lib, yer qimirlashi sezilarli kuch bilan bir yildan ko'proq vaqt davom etdi. 1988 yil 7 dekabrda Armeniyaning Spitak va Leninakan shaharlarida ro'y byergan zilzila 8-9

ballarga yetib borib, ko‘plab insonlarning yostig‘ini quritdi, katta iqtisodiy zarar keltirdi. Har yili yer yuzida 100000 ko‘proq zilzila ro‘y berib, shulardan 100 tasi kuchli bo‘lib, qolganlarini odamlar sezmaydilar ham, ularni faqatgina sezgir seysmik asboblar bilan aniqlash mumkin. Zilzila kuchini aniqlash uchun seysmik shkalalar ishlatiladi. Ball shartli birlik hisoblanib, zilzilalarning kuchi bo‘yicha taqqoslash mumkin. Seysmik to‘lqinlarning amplitudasi va davri seysmograflar yordamida aniqlab olingach, quyidagi formula yordamida tuproqning tebranish tezlanishi (a) ni aniqlab olishimiz mumkin.

$$a = A \frac{4\pi^2}{T^2} \quad (5.1)$$

bu yerda A-amplituda, mm T-seysmik to‘lqinning tebranish davri, sek

Zilzilalarning intensivligi zilzila paytida, gipotsentrdagi ajralib chiqqan enyergiyaning miqdori bilan aniqlanadi. Zilzila enyergiyasi miqdorini, B.B.Galitsin formulasi bilan aniqlash mumkin:

$$\varepsilon = \pi^2 \cdot \rho \cdot V \cdot \sqrt{\left(\frac{A}{T}\right)^2} \quad (5.2)$$

Bu yerda: ε -zilzila enyergiyasini miqdori, yerg; ρ -yer qatlami yuqori qismi zichligi, g/sm³; V-seysmik to‘lqinlarni tarqalish tezligi, sm/sek; A-amplituda, mm; T-seysmik to‘lqinlarning tebranish davri, sek.

Yuqorida ko‘rsatilgan ko‘rsatgichlardan tashqari, zilzilalarning kuchi bino va inshootlardagi buzilish darajasi, Yer yuzasining shakli o‘zgarishi, yer osti va usti suvlarining tartibi o‘zgarishi, odamlar va hayvonlar sezgisi orqali ham aniqlanishi mumkin. Quyidagi ko‘rsatilgan jadvalda zilzila kuchiga qarab, yer yuzasida sodir bo‘layotgan o‘zgarishlar keltirilgan.

Zilzila kuchiga qarab yer yuzasidagi o‘zgarishlar.

5.2-jadval

Zilzila kuchi (ball)	Zilzila nomi	Seysmik tezlanish (mm/sek ²)	Yer yuzasidagi o‘zgarishlar
1.	Sezilmaydigan	2,5	Mikroseysmik tebranishlar. Faqat seysmik asboblar sezadi.

2.	Juda kuchsiz	2-2,5	Bilinear-bilinmas zilzila. Sez gir odamdlargina sezadi
3	Kuchsiz	5,1 -10	Bilinear - bilinmas zilzila. Tinch turgan odamlar gina se zadi
4	Kuchliroq	11 – 25	O‘rtacha zilzila Yurib ketayotgan odamlar ham sezadi.
5	Ancha kuchli	25 – 50	Uxlab yotgan kishilar uyg‘onib ketadi.
6.	Kuchli	51 – 100	Imoratlarga bir oz zarar yeta di.
7	Juda kuchli	101 – 250	Devorlar yoriladi, haykallar qulab tushadi, deraza oynalari sinadi
8	Vayronagarchilik keltiradigan	251 – 500	Tomdagi mo‘rilar, ko‘chadagi hay kallar qulab tushadi. Deraza oynalari sinadi
9	Xarobalik keltiradigan	500 -1000	Uylar qulay boshlaydi.
10	Falokatli	1000-2500	Ko‘plab imorat vayron bo‘ladi, yer yuzida katta-katta yoriqlar paydo bo‘ladi
11	Halokatli	2500 -5000	Yer yuzida katta-katta yoriqlar paydo bo‘ladi Bu zilmagan imorat kamdan-kam qoladi.
12	Katta halokat, falokat keltiradigan	5000	Hammayoq buzilib, imoratlar butunlay vayron bo‘lib ketadi.

Zilzila kuchi ballarda ifodalanib, yuqorida sanab o‘tilganlarni namoyon bo‘lishlik darajasini belgilab beradi.

Eng kuchsiz zilzila 1 ballga teng bo‘lib, eng kuchli falokatlisi 12 ballga to‘g‘ri keladi. Yevropada ham 12 balli shkala qabul qilingan bo‘lib, u ham yuqoridagi shkalaga mos keladi. Zilzila kuchi shuningdek, seysmik koeffitsient K orqali ham ifodalanib, u seysmik to‘lqinlar tezlanishi (a) ni, og‘irlik kuchining (g) nisbatiga teng.

$$K = \frac{a}{g} \quad (5.3)$$

S.V.Medvedev fikricha, zilzila kuchi ko‘p jihatdan seysmik to‘lqinlar tarqalayotgan jinsga bog‘liqdir. Binobarin, har bir qurilish

maydonining balligiga grunt sharoiti kuchli darajada ta'sir ko'rsatadi. Quyidagi S.V.Medvedev tomonidan tuzilgan shkalani soddalashtirib keltiramiz, bunda keltirilgan ballarga tuproqning ma'lum tebranish tezlanishi to'g'ri keladi.

5.3-jadval

Ballar	Tuproqning tezlanishi, mm/sek ²
1	-
2	-
3	-
4	< 100
5	100-250
6	250-500
7	500-2000
8	1000-2000
9	2000-4000
10	< 4000
11	-
12	-

Zilzilalarni bino va inshootlarga ta'siri, ularni loyihalash va qurishda hisobga olishni taqozo etadi. Hozirda zilzilani oldindan aytish va ehtiyot choralarini ko'rish maqsadida juda keng miqyosda seysmik, muhandislik-geologik, geofizik, tektonik, gidrokimyoviy, matematik usullar yordamida ilmiy tadqiqot ishlari olib borilmoqda. Ana shu olib borilayotgan ilmiy-tadqiqot ishlari natijasida MDH hududlari uchun ayrim -ayrim seysmik mikrorayonlashtirish xaritalari tuzilgan bo'lib bu xaritalar orqali, qaysi mintaqalarda necha balli zilzila bo'lishligini aniq bilish mumkin. Seysmik mikrorayonlashtirish xaritasi, birinchidan zilzilani vujudga keltiradigan «o'choq»-gipotsentrning joylashish holatini va zilzila sodir bo'ladigan joy-epitsentrd, silkinishlarning takrorlanish harakterini, intensivligini, joyning muhandislik-geologik nuqtai nazardan sharoitlarini, tog' jinslarini fizik-mexanik xususiyatlarini o'rganish asosida tuziladi. O'rta Osiyo Respublikalari mintaqalari 6-9 balli sodir zilzila bo'ladigan hududga kiradi. Ma'lum hududning muhandislik-geologik sharoiti hisobiga seysmik aktivlikni oshib ketishini nazarda tutib 10 ball va undan yuqori ballar belgilanishi mumkin. Yuqori

seysmik hududlarga (8-9 ball)-tog‘li hududlar, tog‘ oldi tekisliklari va daralar kiradi.

5.6-§.Zilzila sodir bo‘ladigan hududlarda qurilish ishlari

Seysmik aktiv xududlarda loyihalash va qurilish ishlarining harakteri, hajmi, seysmik aktiv bo‘lmagan xududlarga nisbatan o‘ziga xos xususiyatlari bilan farq qiladi. Hozirda bunday xududlar uchun loyihalash me‘yorlari ishlab chiqilgan. Bino loyahasini tuzayotganda, binolarda antiseysmik konstruktiv choralar ko‘rilishi natijasida ularning zilzilaga qarshiligi ortadi. Tabiiyki, bunday qurilishning tannarxi qimmatlashadi. Zilzilaga bardoshli binolar loyahasini tuzayotganda ularning turiga, hajmiga, konstruksiyasiga va joyning seysmik kuchiga bog‘liqligini hisobga olish lozim. Zilzilabardoshli binolar loyahasini tuzayotganda ularning rejadagi ko‘rinishi simmetrik bo‘lishiga hamda massa va bikrlklarining bir tekisda taqsimlanishiga yerishish lozim. Devorlar va ramalarni binoning bo‘ylama va ko‘ndalang o‘qlariga nisbatan simmetrik ravishda joylashtirish lozim. Bino yoki uning alohida qismlarining uzunligi me‘yor orqali cheklangan bo‘ladi. Chunki, me‘yordan ortiq uzunlikka ega bo‘lgan binoning ayrim bo‘laklari tebranishning turli fazalariga tushib qolsa, seysmik ta’sir kuchayib ketadi. SHu sababli, uzun binolar antiseysmik choklar yordamida kichik bo‘laklarga (otseklarga) ajratiladi. Antiseysmik choklar ajratilgan qismlar binoning bemalol siljishiga (tebranishiga) imkon byermog‘i lozim, aks holda, qo‘shni qismlar o‘zaro urilish natijasida konstruksiyalari, qattiq shikastlanishi mumkin. Antiseymik choklar orasidagi masofa hamda binolarning balandligi qurilish me‘yorlarida belgilab qo‘yilgan. Umuman, seysmik kuchlar miqdorini kamaytirish uchun bino konstruksiyalarining vaznini kamaytirish lozim. Buning uchun konstruksiyalarni ko‘ndalang kesimini uning mustahkamligiga zarar yetkazmaydigan qilib kichraytirish, konstruksiyalar uchun yengil matyerialdan foydalanish zarur. Binoning ustivorligini oshirish maqsadida, og‘irlik markazini iloji boricha pastga tushirish, buning uchun binoning yuqori qismlarini yengil matyerialdan ishlash, og‘ir jihozlarni pastki qavatlarga ko‘chirish yo‘li bilan yerishsa bo‘ladi. Seysmik xududda barpo etiladigan binolar asosiy

yuk ko‘taruvchi konstruktsiyalarning xiliga qarab quyidagi guruhlariga ajratiladi.

Devorlari yuk ko‘taruvchi binolar (g‘isht yoki tosh devorli, yirik blokli, yirik panelli, yaxlit beton elementlardan tashkil topgan yig‘ma binolar ham shu guruxga kiradi. Biki diafragmalari va sinch oralig‘i tuldirgichlari seysmik kuchlarni kabul qilishda ishtirok etadigan sinchli binolar.

Seysmik kuchlarni kabul qilishda sinch ishida kam ishtirok etadigan osma panelli sinchli binolar, devorlari o‘z og‘irligini o‘zi ko‘tarib turadigan sinchli binolar ham shu toifaga kiradi.

G‘isht devorli binolarda qo‘llaniladigan antiseysmik choralari, bir tomondan zilzila jarayonida alohida konstruktiv elementlarning birgalikda ishlashini ta‘min etish maqsadida, ular orasidagi bog‘lanishlarni kuchaytirishga, ikkinchi tomondan, yuk ko‘taruvchi konstruktsiyalarning o‘zini mustahkamligini oshirishga qaratilgan.

Hozirdagi ko‘p bo‘shliqli yig‘ma temir-beton yopmalari gorizontall diafragma rolini o‘ynab, seysmik kuchlarni yuk ko‘taruvchi konstruktsiyalarga (devorlarga) taqsimlaydi. G‘isht devorli binolarda bo‘ylama va ko‘ndalang devorlarning tutashuv yerlari, choklari nozik joy hisoblanib, ikki yo‘nalishdagi devorlarni bir-biridan ajratishga intiluvchi zo‘riqishlar shu yerlarga to‘planadi. Ikki yo‘nalishdagi devorlarning bog‘lanishini kuchaytirish maqsadida tutashuv yerlaridagi gorizontall choklarga sim to‘r yotqiziladi. Sim to‘rlardan tashqari temir-beton antiseysmik kamarlardan keng foydalaniladi. Bunday kamarlar barcha bo‘ylama va ko‘ndalang (ichki va tashqi) devor bo‘ylab yotqizilib har bir qavatning shipi balandligida yotqiziladi; devor va yopmalar bilan chambarchas bog‘lanishni mustahkamlaydi, devorlarni o‘z tekisligida mustahkamlikni oshiradi, yopmalarning bikrligi va yaxlitligini ta‘minlashga yordam beradi. G‘isht devorlar mo‘rt matyerialdan tashkil topganligi uchun, zilzila kuchlariga bo‘lgan qarshiligi, temir-beton konstruktsiyalariga nisbatan pastroq bo‘ladi. Ana shunga asoslanib, g‘isht devorlarni tiklashda devor orasiga vertikal yo‘nalishda temir-beton elementlar-o‘zaklar (syerdechnik) qo‘yilib, kompleks konstruktsiya hosil qilishni mutahassislar maqsadga muvofik deb hisoblaydilar. Yuk ko‘taruvchi g‘isht devorlar ostiga lentali poydevorlar qurish maqsadga

muvofigdir, agar poydevorlar yirik bloklardan tiklansa, u holda bloklarni bir-biriga tishlatishga alohida e'tibor berilmok zarur. Seysmik xududlarda ham poydevor uchun noseysmik xududlarda qo'llaniladigan matyeriallardan foydalaniladi. Silliq chag'irtoshlar esa, faqat 7 ballgacha mo'ljallangan xududlarda balandligi 5 m gacha bo'lgan 1 qavatli binolarda ishlatish mumkin. Agar devorlar ustinsimon bo'lsa, u holda ularning barchasi uzluksiz temir-betondan ishlangan to'siq yordamida o'zaro tutashtiriladi.

Yirik blokli binolar seysmik mustahkamligini ta'minlashga qaratilgan umumiy talablar xuddi g'ishtli binolar uchun qo'yilgan talablar kabi bo'ladi. Zilzila kuchlariga qarshilik ko'rsatishda, barcha bloklarning baravariga ishlashini ta'minlovchi konstruktiv choralar hamda yopmalarning roli benihoyat katta.

Yirik blokli binolarning seysmik mustahkamligini ta'minlaydigan choralardan biri blok qirg'oqlarida vertikal armatura qo'llash usulidir. Vertikal armatura uchun sarbasta (pyeremichka) bloklarda mahsus teshiklar qoldiriladi. Armatura o'tkazilgandan so'ng o'yilgan novlar betonlanadi. Armatura sinchlari blokka mahkamlangan ushlagich (skoba) larga payvandlanadi.

Yirik panelli binolarning vaznining yengilligi (g'isht devorga nisbatan 1,2-2 baravar yengil) devor matyeriallarining mustahkamligi, yuk ko'taruvchi konstruktsiyalarning soddaligi va ularni rejada birdek tarqalishi, seysmik xududlarda ham kengroq ishlatilishga imkon beradi. Poydevorlar yaxlit yoki yig'ma -betondan ishlanib, binoning ostki devorlari poydevor yoki yer to'la devorlaridan chiqib turgan armaturalarga mahkamlanadi. Seysmik xududlarda qo'llaniladigan tashqi devor panellarining konstruktsiyasi bir va uch qatlamli bo'lishi mumkin, ular fazoviy sinch ko'rinishida ishlangan qo'sh armatura bilan kuchaytiriladi.

Sinchli (sinch) imoratlar O'rta Osiyoda juda qadim zamonlardan byeri qo'llanilib kelinadi. Sinchlar yakka tartibli uy-joy qurilishida yog'och matyerialdan ishlangan. Sinchlarning zilzilalarga bardosh berishi ko'p marotaba tasdiqlandi va hozirda ham bu g'oya dadillik bilan ishlatilmokda. Zamonaviy binolarda sinchlar - mustahkam metall va temir - betonlardan tayyorlanmoqda. Seysmik xududlar uchun mo'ljallangan

sinch binolarning hisoblash va loyihalash printsiplari noseysmik xududlar binolari kabidir, farqi shundaki, seysmik xududlarda qad ko'taradigan binolar, odatdagidan tashqari, seysmik kuchlar ta'siriga ham hisoblanadi hamda shunga yarasha konstruktiv chora tadbirlar belgilanadi. Bino sinchi ustun (kolonna), to'sin (rigel') va binoyopmadan tashkil topib o'zaro mahkam biriktirilgan yagona, bir butun fazoviy sistema hosil qiladi. Elementlar vertikal, hamda gorizontal (seysmik) kuchlarni o'ziga qabul qiladi. Sinchlar orasiga devor uriladi. Devorlar sinch ishida, u yoki bu darajada ishtirok etadi. Devor konstruksiyasining xiliga va uni sinch bilan biriktirilish uslubiga qarab sinchli binolarning hisoblash sxemalari turlicha bo'ladi.

Inshootlarning seysmik mustahkamligi ularni to'g'ri hisoblash va to'g'ri loyihalashgagina bog'liq bo'lib qolmay, ko'p jihatdan qurilish montaj ishlarining sifatiga ham bog'liqdir. Bino loyihasi a'lo darajada bajarilgan bo'lishiga qaramay, qurilish ishlari sifati past bo'lsa, u holda bino zilzila ta'siriga bardosh bera olmaydi. G'isht devorli binolarda yuk ko'taruvchi elementlarning mustahkamligi g'isht va qorishmaning sifatiga shuningdek g'isht bilan qorishmaning birikishiga bog'liq. Biroq amalda ko'pincha g'isht devorlarning mustahkamligi me'yordagidan ancha past bo'lgan. Masalan: Toshkent, Nazarbek va Gazli zilzilalarida shikastlangan va buzilgan bino devorlarning mustahkamligi me'yordagidan ancha past bo'lgan. Devorlarning aksariyatida g'isht bilan qorishma bir-biriga yaxshi yopishmagan, ayrim binolarda qorishmaning siqilishiga bo'lgan mustahkamligi 5,0 MPa o'rniga bor yo'g'i 1,0-1,5 MPa ni tashkil etgan. Qurilayotgan binolar ustidan olib borilgan sinovlar g'isht bilan qorishmaning birikishi loyihadagidan 4-5 marta kam ekanligini ko'rsatadi. Yirik blokli binolarda gorizontal choklarni qoidaga amal qilgan holda, bajarilishi muhim ahamiyatga ega. Bloklar orasidagi montaj choklarining sifati yetarli darajada bo'lmasa, ustki bloklarning ostki bloklarga tayanish yuzasi kichrayib, devorning siqilishga bo'lgan mustahkamligi kamayib ketadi, ichki va tashqi devor bloklari tutashadigan joyga qo'shimcha armatura qo'yiladi, natijada tutashmaning mustahkamligi ortadi.

Temirbeton sinchli binolarning elementlari tutashadigan joylari plastik deformatsiya hosil qiladigan qilib ishlanishi zarur. Bino va inshoot

seysmik mustahkamligi ko'p jihatdan inshootning ustidagi gruntga bog'liqdir. Agar gruntlar bo'sh bo'lsa, cho'kuvchan, bir jinsli bo'lmasa, seysmik kuchlar ta'sirida bino buzilishi mumkin.

Bino zaminini mustahkamlash quyidagi usullar bilan amalga oshirilishi mumkin: gruntni shibbalash, kimyoviy usullar bilan mustahkamlash, tsement bilan qotirish, silikatlash, yer osti suvlar sathini pasaytirish. Agar zamin gruntlari nosoz bo'lsa, u holda qoziq poydevorlardan foydalanish yoki butun temirbeton plitalar bilan qoplash tavsiya etiladi. Qurilish-montaj ishlarini me'yor va qoidalariga to'la amal qilingan holda tashkil etish, asosida inshootlarning seysmik mustahkamligini ta'minlashiga yerishish mumkin.

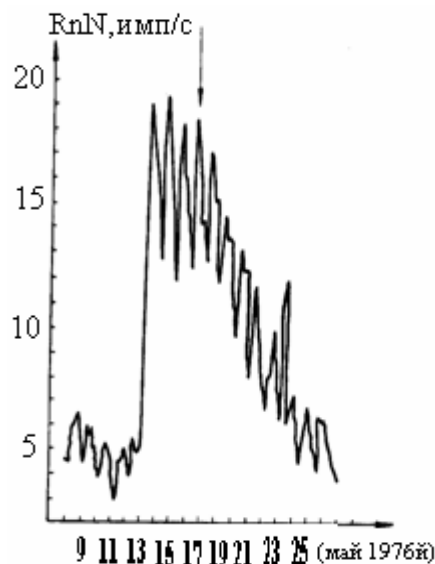
5.7-§. Zilzila sodir bo'lishini oldindan bashorat qilish

Hozirgi vaqtda zilzilani oldindan aytish va ehtiyot choralarini ko'rish maqsadida juda keng miqyosda seysmik, muhandislik-geologik, geofizik, tektonik, gidroximik, matematik usullar yordamida ilmiy-tadqiqot ishlari olib borilmoqda. Ana shu olib borilayotgan ilmiy-tadqiqot ishlari natijasida seysmik rayonlashtirish xaritalari tuzilgan bo'lib, bu xaritalarga qarab mamlakatimizning qayerida va qanday kuchda zilzila bo'lishini aniq bilishimiz mumkin.

Seysmik mikrorayonlashtirish xaritasi, birinchidan, zilzila vujudga keltiradigan «o'choq»-gipotsentrning joylashish holatini va zilzila sodir bo'ladigan joy-epitsentrda silkinishlarning takrorlanish xarakteri, intensivligi to'g'risida uzoq yillar mobaynida seysmik asboblarning yordamida kuzatish natijasida olingan xulosalarga asoslanib, ikkinchidan, o'sha hududning muhandislik-geologik nuqtai nazaridan tutgan o'rniga, ya'ni tog' jinsi qatlamining kimyoviy, mineralogik tarkibiga, fizik-mexanik xossalari, yer osti suvlari sathining fasllar davomida o'zgarib va jarayonlarning qay darajada tarqalganligiga hamda ana shu hodisalarning hozirgi vaqtdagi rivojlanish xarakteriga qarab, uchinchidan, yerning ustki qobig'ini tashkil qilgan, ya'ni turli inshootlarga zamin hisoblangan lyoss jinslar, qum, shag'al tosh va boshqalarning yoshi jihatidan fizik-mexanik xususiyatlariga ko'ra, o'ziga xos tog' jinslarida (granit, bazal't, ohaktosh va h.k.) sun'iy tebranishlar hosil qilinib va ana shu tebranishlarni avval seysmik asboblarning yordamida

olingan tabiiy tebranishlar bilan taqqoslash va yuqorida aytib o‘tilgan tog‘ jinslarining yer qimirlash kuchini oshirish yoki kamaytirishda ko‘rsatadigan ta‘sirini o‘rganish asosida tuziladi.

SHuni aytish kerakki, tekshirishlar natijasida aniqlanishicha, zilziladan nam lyoss tog‘ jinslari (yer osti suvlari 1-7 m chuqurlikda joylashganida) ustiga qurilgan imorat, quruq lyoss tog‘ jinslar ustiga qurilgan imoratlarga qaraganda ko‘proq talafot ko‘rar ekan. SHunga o‘xshash, lyoss tog‘ jinslari, qum shag‘allar ustiga qurilgan imorat va inshootlarga qaraganda, qattiq tog‘ jinslari-granit, bazal’t, ohaktosh ustiga qurilgan imoratlar zilzilaga ko‘proq bardosh berar ekan. SHu sababli nam lyoss tog‘ jinslari tarqalgan hududda haqiqiy yer qimirlash kuchi 7 ball bo‘lsa, bu jinsning namligi tufayli yer qimirlash kuchi bir qancha ortib ketib 8, ba‘zan 9 ballga yetar ekan.



5.9-rasm. Gazli zilzilasi paytida (1976 y. 17.05) yer osti suvidagi radion gazining qay darajada o‘zgarib turganligini ko‘rsatuvchi chizma

Zilzila bo‘lishini oldindan aytib berish masalasi hali to‘liq hal qilinmagan. Bu masalaning murakkabligi yer qimirlashni vujudga keltiradigan «o‘choq»-gipotsentrning nihoyatda kishilar ko‘zidan yashiringanligida, ana shu «o‘choq»da yig‘ilgan va yer silkinishiga olib keladigan enyergiyaning yig‘ilishi va sarf bo‘lishi qonuniyatlarini chalkashligida hamda yer qimirlashning Quyosh radiatsiyasiga, oyning tortish kuchiga qanchalik moyil yoki moyil emasligini hal etilmaganligidadir.

Ammo olimlarimiz zilzilaning sir-asrorini o‘rganish, uning ro‘y berishini oldindan aytib berish, tabiatni tadqiq etish borasida salmoqli natijalarga yerishmoqdalar.

SHuni aytish kerakki, O‘zbekistonda zilzila darakchilarini izlash borasidagi tadqiqotlar 1966 yilgi Toshkent yer qimirlashidan keyin, ya‘ni Seysmologiya instituti barpo etilganidan so‘ng ancha rivoj topdi. Mazkur institutda keyingi paytda olib borilgan izlanishlar, xususan, zilzila markazlarining ko‘chib yurish xususiyatlarini, shuningdek, yirik seysmik

hodisalar sodir bo'lishining taqriban 40 yillik davriyligini aniqlash imkonini beradi.

Bu institutning dasturlaridan biri zilzila darakchilarini bevosita izlashdan iborat bo'lib, uning mohiyati zilzila vaqtida ro'y beradigan jarayonlarni seysmik, tartibi, zilzila markazlari dinamikasi, geofizik maydonlar, shu jumladan seysmik, magnit, elektr, gravitatsion maydonlarning vaqt davomidagi o'zgarishlari, gidrogeologik hamda geoximiyaviy jarayonlar, yer yuzasining sust deformatsiyasi hamda qiyalanishi va boshqa tabiiy hodisalarni o'rganishdir.

Institut xodimlari va bir gurux olimlar birgalashib ish olib borish chog'ida yer osti silkinishlari bo'lib turganida va bunday silkinish boshlanishidan oldin ma'lum vaqt mobaynida minerallasgan suvning gaz-ximiyaviy tarkibi anchagina o'zgarishini aniqlashdi. Jumladan, suvda geliy, radon, argon, uran, fluor kontsentratsiyasi oshadi, ularning izotop tarkibi o'zgaradi (5.9-rasm). Bu olimlarning zilzila bo'lishini oldindan aytgan taxminlarining ko'pchiligi tasdiqlandi. Masalan, 1976 yil 19 martdagi taxmini shu yilning 21 martida Talasda yuz bergan zilzila, 4 apreldagi taxmini 8 apreldagi va 14 martdagi taxmini 17 maydagi Gazli zilzilasi tasdiqladi.

AQSH geologiya xizmatining vakili doktor Jeyms O'nil 1976 yil may oyida O'zbekiston FA seysmologiya institutiga kelgan edi. Unga Gazlida yer osti suvi tarkibida radon miqdori keskin oshib ketganligini, shuning uchun yaqin kunlarda kuchli yer qimirlash bo'lishini aytishdi. Ammo Jeyms O'nil bunga ishonmadi. 17 mayda esa u Buxoro shahrida 9 balli Gazli yer qimirlashini o'z boshidan o'tkazdi. 1978 yili sobiq Ittifoqdagi Ixtiro va kashfiyot ishlari davlat qo'mitasi a'zolari Toshkent va Moskva olimlarining bu sohadagi ishlarini ko'rib chiqib, uni kashfiyot deb topdi. Olimlardan G'.O.Mavlonov, A.N.Sultonxo'jaev, L.A. Hasanova, Xitarov, V.I.Ulomov, L.V.Gorbushina, V.G.Timinskiy, A.I. Spiridonov shu kashfiyot mualliflaridir.

Xozirgi davrda zilzila darakchilarini aniqlash bo'yicha quyidagi asosiy yo'nalishlar belgilangan:

-Rus, amerikalik va Yangi Zelandiyalik olimlar tomonidan yer silkinishi kutilayotgan hududdan seysmik to'lqinlarning o'tishida ularning tarqalish tezliklarining o'zgarishini kuzatishlari orqali. Bo'ylama va

ko'ndalang to'liqlarning tezliklari nisbati (1,75-1,8 marta) odatda doimiy hisoblanadi. Agar, gruntlar zo'riqqanlik holatida bo'lsa, u holda bu nisbat taxminan 15% ga kamayadi. Tojikistonning Garma hududi misolida kuzatilishicha, kuchli zilziladan oldin ushbu nisbatlar kamaygan, ma'lum vaqt davomida kichik bo'lib turgan, kuchli yer silkinishi oldidan o'zining avvalgi qiymatiga qaytgan;

-O'zbekiston olimlarining kuzatishicha, yer silkinishidan oldin radon tarkibiga ega bo'lgan 1,5-2 km bo'lgan chuqurlikdagi yer osti mineral suvining radioaktivligi ortishi mumkin;

-bir-biridan bir necha kilometr oralatib gruntga qoqilgan elektrodlar orasidagi elektr qarshilik kuchlarining o'zgarishi natijasida grunt g'ovaklaridagi suyuqliklar tarkibini baholash orqali;

-yer osti silkinishlari statistik ma'lumotlarini qayta ishlash orqali;

-hududdagi deformatsiyasi kuzatilayotgan nuqtalararo masofani o'lchash asosida aniq vaqt oralig'ida yig'ilgan deformatsiyalarni kuzatish orqali. Ushbu kuzatishlar AQSH, Yaponiya va Yangi Zelandiyada olib borilgan;

-ushbu mamlakatlar tomonidan suv toshqini, turli meteorologik omillar va hatto qo'shni planetalardagi geomagnit maydonlarni ta'sirini (masalan, Yaponiyada har 5-10 yilda ushbu holat bo'yicha tasvirga olib turiladi) zamin qatlamidagi bosimlarni o'zgarishini kuzatish orqali;

-Yaponiyada olib borilgan izlanishlar asosida yer satxi qiyaligining o'zgarishini maxsus qiyalik o'lchovchi asboblarda yordamida kuzatish orqali;

-qush va hayvonlar, shuningdek, suv orqali seysmik to'liqlar o'tganda baliqlarning tovush va titrash ta'siriga sezgirligini kuzatish orqali.

Lekin, qachonki yer silkinishgacha birinchi ogoxlantirish qilingan bo'lsa, boshqacha aytganda bir necha kun oldin yoki to'g'ridan-to'g'ri seysmik to'sirdan oldin zilzila sodir bo'lishi xaqida bashorat qilinsa amalda undan foydalanilgan bo'ladi. Va nihoyat, bashorat qilishning aniqligi xususida. U to'g'ridan-to'g'ri aholi yashaydigan hududning yetarli hayot faoliyati bilan bog'liq. Boshqacha aytganda, aholini birinchi ehtiyojlar uchun zarur bo'lgan maxsulotlar bilan ta'minlanishi, sug'urta

tizimini shakllantirish va zilzila asoratlarini bartaraf qilishga oid tadbirlar ishlab chiqilishi zilzilani bashorat qilinishi bilan bog'liq.

Agar zilzilani bashorat qilish hali yetarli darajada o'rganib chiqilmagan ekan, lekin uni dastlabki elementi–zilzila sodir bo'lishining takroriyliigi amaldagi me'yoriy xujjatlarda o'z aksini topgan.

Nazorat savollari:

1. Yer qobig'ining qanday harakatlari tektonik xarakterli deb ataladi va ular tog' jinslarini dastlabki yotish sharoitlariga qanday ta'sir ko'rsatadi?

2. Tog' jinslarini buzilgan va buzilmagan yotish shakllaridan misollar keltiring

3. Tog' jinslarini dislokatsiyalari nima? Ularni vujudga kelish sabablari nimalardan iborat?

4. Bukilmali va uzilmali dislokatsiya shakllarining turli ko'rinishlari uchun tektonik sharoitlarning qurilish uchun ahamiyatini tushuntiring.

5. Geosinklinallar va platformalar nima?

6. Geosinklinallar rivojlanish bosqichlarini va ularni platformalarga aylanishini tushuntiring.

7. Platformalarning tuzilishlari qanday bo'ladi?

8. Zilzila turlarini sanab o'ting va ularni xarakterlang

9. Tik va yotiq to'lqinlarning tog' jinslari va inshootlarga qanday ta'siri bor?

10. Zilzila kuchi qanday baholanadi, zilzila tezlanishi va seysmik koeffitsient qanday hisoblanadi?

11. Zilzila kuchini joyning rel'efiga, geologik tuzilishiga, petrografik tarkibiga, tog' jinsining yotish sharoitiga va gidrogeologik sharoitiga bog'liqligini tushuntiring

12. Zilzila sodir bo'ladigan xududlarda qurilish ishlari qanday olib boriladi?

6-BOB. YERNING SIRTQI KUCHIGA BOG‘LIQ BO‘LGAN GEOLOGIK HODISALAR

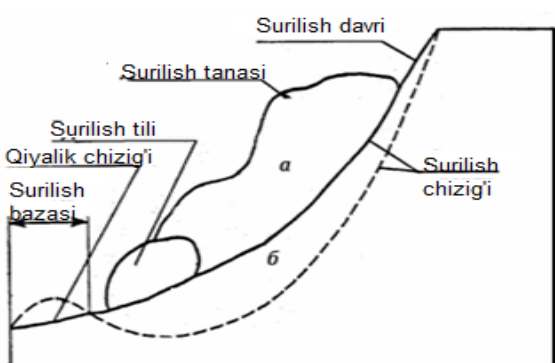
Tayanch so‘z va iboralar: yerning sirtqi kuchi, surilish hodisasi, morfologik tuzilish, surilish cho‘qqisi, zinasimon surilish, surilish uyumi, surilish bazisi, nurash jarayoni, shamolning geologik ishi, eol yotqiziqlar, karstlanish hodisasi, selning geologik ishi, prolyuvial tog‘ jinslari, eroziya, cho‘kish hodisasi.

6.1-§. Surilishlar

Tog‘ jinslari massalari suv o‘tkazmaydigan qatlamining o‘z og‘irligi ta’sirida surilishlari ro‘y beradi. Surilishi uchragan kuzatilayotgan tog‘ massasini aylanmasligi va ag‘darilmasligi harakterlidir. Ko‘chayotgan tog‘ massasining ko‘chish nuqtalarining traektoriyalari, surilish yuzalari yo‘liga mos keladi.

Surilish hodisasi geologik jarayon bo‘lib, tog‘ jinslari mustahkamligining buzilishi tabiiy omillar ta’sirida o‘z muvozanat turg‘unligini yo‘qotishi oqibatida ro‘y beradi. Surilish hodisalari yer sharining hamma joyida tarqalgan bo‘lib, xalk xo‘jaligiga katta zarar yetkazadi, unga qarshi kurash tadbirlari ko‘p mablag‘ talab etadi.

Surilish natijasida tog‘ yon bag‘irliklari, dengiz va daryo qirg‘oqlari, soy bo‘ylari hamda ochiq usul bilan kavlanayotgan konlarning chetlari buziladi, yer rel’efi o‘zgaradi, tekis qiyaliklar o‘rniga tik yonbag‘irliklar vujudga keladi.



6.1-rasm. Surilish bazasining yotish sxemasi a- surilish bazasining qiziq chizig‘iga mos kelgan holat; b-surilish bazasining qiyalik chizig‘iga mos kelmagan holat (Q.O.Mavlonov va boshqalar rasmi.)

Surilishlar hajmi, hosil bo‘lish sharoiti harakat tezligiga qarab turlicha bo‘ladi. Ba’zan surilayotgan ko‘chki shunday tezlikda harakat qiladiki, undan odamlar saqlanib qola olmaydilar. Masalan, Oxangaron vodiysida 1991 yili sodir bo‘lgan surilish natijasida ko‘plab odamlar tuproq ostida qolib ketdilar. O‘zbekistonning kon sanoati

rivojlangan Ohangaron, Olmaliq, Oltintopkan tumanlarida, Yuqori CHirchiq tumanidagi Xumson, Bog‘iston, Xo‘jakent, CHibortog‘a va boshqa qishloqlarda, Surxondaryo va Qashqadaryo viloyatlarining tog‘li

xududlarida ham kuchli surilishlar ro'y berib kelmoqda. Surilish har - xil morfologik tuzilishga va dinamik haraktyerga ega. Surilish morfologiyasi deganda ularning ichki va tashqi tuzilishini tushunamiz. Surilishga uchragan yon bag'irliklar tashqi va ichki qiyofasining tuzilishi turlicha bo'lib, u yon bag'irliklarning geologik va geomorfologik tuzilishiga bog'liq bo'ladi. Surilib, ko'chib tushayotgan jinsning hajmi har - xil bo'lib, bir necha kub metrdan, bir necha million kubmetrgacha yetadi.

Surilishning yuzasi, surilish uyimi, surilish bazisi, surilish tyerrassasi (supachasi), uzilish devori, surilish tanasi, surilish tili deb ataluvchi elementlari bo'ladi.

Surilish yuzasi yoki surilish chizigi deb, surilayotgan massaning ma'lum bir yuza bo'yicha harakat traektoriyasiga aytiladi. (6.1.-rasm)

Surilish yuzasining shakli turlicha, to'lqinsimon, yoysimon, tekis to'g'ri chiziq shaklida bo'ladi. Surilish yuzasining shakli, tog' jinsi tarkibiga, joyning geomorfologik tuzilishiga va surilishning turiga bog'liq.

Surilish yuzasining yonbag'irlikning pastki qismidan, yer yuziga chiqqan joyiga, surilishning-asosi, yuqori qismidan chiqqan joyiga surilish cho'qqisi deb ataladi.

Surilish yuzasining oz-ko'pligiga qarab, surilayotgan tog' massasi, yaxlit bir butun, yoki ayrim-ayrim bo'laklardan tashkil topgan bo'ladi. Agar surilayotgan massa, ayrim-ayrim yirik bo'laklardan iborat bo'lsa, surilib tushayotgan umumiy massaning yuzasi pog'onasimon bo'lib, zinasimon surilishlar hosil bo'ladi.

Surilish uyumi deb, yonbag'irliklarda hosil bo'lgan katta chuqurliklarga aytiladi. Ayrim yonbag'irliklarda ko'chki hodisalarining har yili sodir bo'lishi natijasida, qiyalikda bir qator surilish uyumlari hosil bo'ladi, uyimlarni bir-biridan ajratib turadigan joylarni-surilish ayirgichlari-deb ataladi. Surilish uyimining shakli va chuqurligi, turlicha bo'lib, qurilishning turiga, hosil bo'lish sharoitiga va joyning geomorfologik tuzilishiga bog'liq.

Surilish bazisi deb-surilish yuzasining qiyalik chizig'i bilan kesishgan joyiga aytiladi. Surilish bazisi qiyalikning chizig'iga baravar, undan balandda yoki pastda joylashgan bo'lishi mumkin. Agar surilish bazisi qiyalik chizig'idan pastda joylashgan bo'lsa, surilish natijasida

yonbag'irlikning eng pastki qismi ko'pchiganga o'xshab, yuqoriga ko'tarila boshlaydi.

Bunday joylar surilishning o'sish xududi deb ataladi. Ba'zi bir qiyalikda bir necha marta surilish bo'lib, ularning surilish bazislari turlicha bo'ladi. Surilishning bunday ko'rinishi ko'p yarusli surilishlar deyiladi (6.2-rasm).

Surilish natijasida hosil bo'lgan pog'onasimon suppachalar surilish tyerrasalari deyiladi. Surilish yuz byergandan keyin surilish yuzasining ochilib qolgan qismi surilish yoki uzilish devori deb ataladi.

Surilish devorlarining balandligi bir necha o'n metrlargacha yetib, uzunligi bir necha metrdan bir necha yuz metr va undan uzun ham bo'lishi mumkin. Masalan, Ohangaron vodiysidagi ba'zi surilishlar devorlarining balandligi 30-40 m bo'lib, uzunligi 600-700 m gacha boradi.

Qiyalik bo'ylab ko'chib tushayotgan massaga surilish tanasi deb ataladi. Surilgan massaning kattaligi surilish devorining chegarasi ruy byergan joyning kengligiga va surilgan massaning qalinligiga bog'liqdir.

Surilib tushgan massaning eng oldingi qismi, surilish tili deyiladi.

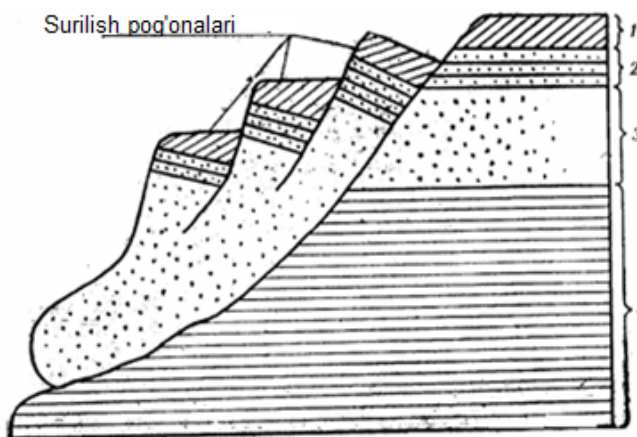
Surilish tanasi ustida va surilish devorlari atrofida hosil bo'lgan yoriqlar, surilish yoriqlari deb ataladi. Surilish yoriqlarining kengligi, chuqurligi va uzunligi har-xil, kengligi 1-2 m, chuqurligi 5-7 m, uzunligi 15-20 m va undan ortiq bo'ladi. Surilish tabiiy va inson faoliyati bilan bog'liq bo'lgan holda ro'y berishi mumkin.

Surilish xodisalarini o'rganish natijasiga ko'ra surilishning sabablari 2 xil bo'ladi:

1. Passiv sabablar
2. Aktiv (faol) sabablar.

Passiv sabablarga quyidagilar kiradi:

1. Yonbag'irliklarni geologik tuzilishi
2. Yonbag'irliklarni rel'efi, sharoiti



6.2-rasm. Pog'onasimon surilish sxemasi: 1-piyolasimon tog' jinslari; 2-qumtoshlar; 3-qumlar; 4-gillar. (O.Mavlonov va S.Zoxidov rasmi).

3. Hidrogeologik sharoitlar

4. Tog' jinslarini nurashi

5. Tog' jinslarining tarkibi

Aktiv sabablarga quyidagilar kiradi:

1. Atmosfera yog'inlari

2. Yuzaki va yer osti suvlari

3. Zilzila

4. Insonning muhandislik faoliyati

Surilishning sodir bo'lish sabablaridan biri jinslar namligining birdaniga oshib ketishidir. Namlik oshgan sari uning og'irligi ortadi, strukturasi buzilib yopishqoqligi kamayadi, oquvchanligi ortadi.

Yonbag'irliklarda yotgan tog' jinslari ikki tomondan, atmosfera yog'inlari va yer osti suvlari ta'sirida namlanadi. Atmosfera yog'inlari O'rta Osiyoda bo'ladigan surilishlarning bosh sababchilaridir. Tinimsiz 3-4 kun yoqqan yomg'ir, yerigan qor suvlarining bir qismi qiyalik bo'ylab pastga oqsa, bir qismi tog' yonbag'irliklaridagi lyoss va lyossimon jinslarga shimiladi. Jinsning namligi oshib, ostki qatlam esa suv o'tkazmaydigan qatlamga to'planib kuchsizlangan xududlar hosil bo'ladi. Jinsning massasi ortib, oquvchanlik xususiyati o'zgarib, yarim qattiq holdan - plastik yumshoq holga o'tadi va qiyalik bo'ylab siljiydi.

Yer osti suvlari yonbag'irlikdagi buloq ko'rinishida yer yuziga chiqib jinslarning namligini oshiradi va ikkinchi tomondan, qatlamlar orasida suvli qatlam hosil qilib, ustki va ostki qatlamni namligini oshiradi. Bunday ta'sirlar uzoq vaqt davom etishi natijasida surilish hodisasi ro'y beradi. Tog' jinslarining litologik va mineralogik tarkibi ham, surilishlarning hosil bo'lishida katta rol o'ynaydi, tarkibida montmorillonit va kaolinit minerali ko'p bo'lgan jinslar suv ta'sirida namligi oshib yopishqoqligi kamayadi, plastik yoki oquvchan holatga tez o'tadi va qiya qatlam bo'yicha surila boshlaydi. To'g'on qurilishi natijasida daryodagi suvning sathi ko'tarilib qirg'oqdagi jinslar suv ostida qola boshlaydi. Suvning ko'tarilish kuchi ta'sirida, jinsning og'irligi kamayib u qiyalik bo'ylab o'z ustida yotgan jinslar bosimiga bardosh bera olmay daryo tomon siljiydi. Bunday surilishlar ko'pincha yangi ishga tushirilgan suv omborlarida vujudga keladi.

Zilzila ham surilish hodisasiga sabab bo‘ladi. Zilzila tufayli lyoss va lyossimon jinslarning fizik-mexanik xossalari o‘zgaradi. Masalan, kuchli zilzila natijasida jinslarning ichki ishqalanish burchagi 10 dan 60 gacha kichrayadi, bu esa yonbag‘irlikni mustahkamlik koeffitsientini kamayishiga sabab bo‘ladi. Ko‘chki dinamikasida uning boshlanishi, o‘sa borishi va to‘xtashgacha bo‘lgan davrdagi xususiyatlarining va harakat tezligining vaqt birligidagi o‘zgarishiga aytiladi. SHu bois, surilish davrlarini 3 bosqichga: tayyorlanish, surilish va surilgan massaning qiyalikdagi keyingi holatiga ajratish mumkin. Tayyorlanish bosqichida tabiatdagi surilish hosil qiluvchi omillar ta‘sirida qiyalikning mustahkamlik darajasi kamayib boradi va surilish belgilari ko‘rina boshlaydi. Surilishning mexanizmi va dinamikasini baholash uchun, ularning hosil bo‘lish belgilarini bilish lozimdir. Ular quyidagilardir:

1. Qiyalikda har - xil kenglikda, chuqurlikda yoriqlar paydo bo‘lib, dastavval ular sezilmay, keyin asta - sekin kengayib, uzayib keta boshlaydi.

2. Surilish uyumlari paydo bo‘ladi.

3. Qoyada, ko‘lmak suvlar, sho‘rxoklar hosil bo‘ladi, botqoq o‘simliklari tarqaladi.

4. Surilishning o‘sa borishidan qiyalikning yuqori qismida uzilish devori hosil bo‘ladi.

5. Yonbag‘irlikning quyi qismida asta-sekin ko‘tarilgan joylar vujudga keladi, bu esa ko‘chkidan darak beradi.

6. Qiyalikda joylashgan tog‘ jinslarining namligi yuqori bo‘ladi.

7. Surilish bo‘lgan joydagi daraxtlar qiyshayib qoladi va shu holda o‘sadi. Bunday daraxtlar «Mast daraxtlar» deb ham ataladi. Ba‘zan surilish oqibatida, ikki daraxt bir-biri bilan qo‘shilib, yoki bitta daraxtning o‘zi ikkiga bo‘linib o‘sishi ham mumkin. Qiyalikdagi daraxtlarning bu holda o‘shishiga qarab, qachon surilish bo‘lganligini aniqlash ham mumkin.

8. Surilishga uchragan qiyalikning usti kichik - kichik tepaliklardan va do‘ngliklardan iborat bo‘lib, ular usti o‘tlar va yoriqlar bilan qoplangan bo‘ladi.

9. Qiyalik ustiga solingan uy va inshootlarning devorlarida yoki tog‘ yon bag‘irliklaridan o‘tgan yo‘llarda yoriqlarning paydo bo‘lishi, suv

oqish quvurlarining uzilib ketishi-shu joyda surilish sodir bo'layotganligidan darak beradi.

10. SHurfdan yoki burg' quduqlaridan olingan tog' jinslari strukturasi ko'chish xududiga yaqinlashgan sari, buzilib borishi ham surilish bo'lganligidan darak beradi.

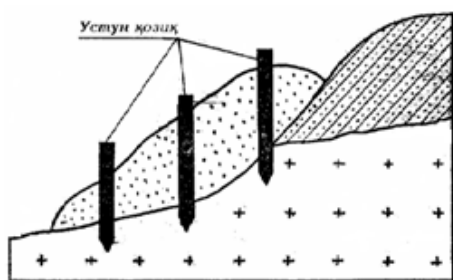
Surilish bosqichida, surilish jarayoni ro'y berib, tezligi bir xil bo'lmasdan, avval tez, so'ng sekin davom etishi mumkin.

O'rta Osiyoda bo'ladigan surilishlar tez bo'lib, xalq xo'jaligiga katta zarar yetkazadi. Bu bosqichdagi surilishlar ba'zan to'xtab, uzoq vaqtgacha ham davom etishi mumkin, chunki surilishga sabab bo'ladigan omillar vaqti-vaqti bilan namoyon bo'lishi mumkin.

Qiyaliklarda pog'onasimon supachalarni paydo bo'lishi va ularning ustida xar-xil yoriqlarni paydo bo'lishi, pog'onasimon surilish bo'lganligidan dalolat beradi.

R.Niyozov ma'lumotiga ko'ra, 1961 yildan 1972 yilgacha olib borilgan muhandislik-geologik va gidrogeologik tekshirishlar natijasida, O'rta Osiyo hududida 8000 ga yaqin surilishlar bo'lganligini aniqlangan. SHundan 2935 tasi O'zbekistonda, 3500 tasi Tojikistonda, 1600 tasi Qirg'izistonda ruy byergan. SHunisi harakterliki, 80% dan ortiq surilish, lyoss va lyossimon jinslar tarqalgan hududlarda sodir bo'lgan.

Surilish sabablarini bilmasdan, unga qarshi choralar ko'rib bo'lmaydi. SHu sababli surilishlarni, surilish sabablari bo'yicha turlarga ajratish muhim ahamiyatga ega.



6.3-rasm. Suriladigan qiyalikni ustun qoziqlar yordamida mustahkamlash (O.Mavlonov, S.Zohidov rasmi)

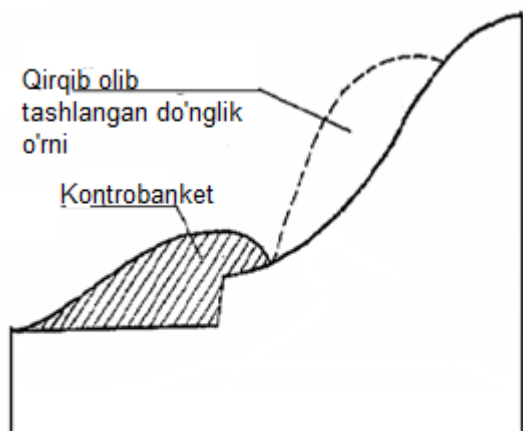
Surilishlarni turlarini uchta guruhga ajratish mumkin:

Alohida turlar - bunda surilishning bir yoki ikkita belgisi hisobga olingan bo'ladi.

Umumiy turlari - bunda surilishning bir necha belgilari hisobga olinadi va ko'pchilik surilish belgilari uchun umumiy harakterga ega bo'ladi.

Regional turlar ma'lum xududlarda tarqalgan surilishlar uchun ishlab chiqiladi, bunda tog' jinsi surilishining o'sha joyda paydo bo'lish sharoiti va tarqalishi hisobga olinadi.

Surilishning sabablari va turlari xilma-xil bo'lganligi uchun, ularga qarshi kurash choralarini ham turlichadir. Surilishga qarshi ko'riladigan chora - tadbirlar passiv va aktiv xillarga bo'linadi.



6.4-rasm. Qiyaliklarni yassilab va kontrobanket qirib ularning mustahkamligini oshirish chizmasi

Passiv chora-tadbirlarga quyidagilar kiradi:

Qiyaliklarda suv to'planuvchi chuqurliklar hosil qilmaslik, suvlarni har tomonga betartib oqib ketishini to'xtatish.

Qiyaliklarni ustiga chiqindi, tosh va tuproqlarni tashlamaslik.

Qiyaliklar ustiga og'ir, bino va inshootlarni qurmaslik. Surilish xavfi bor joylarda, portlatish ishlarini bajarmaslik.

Surilish maydonlari atrofida poezdlarning harakat tezligi oshishiga yo'l qo'ymaslik.

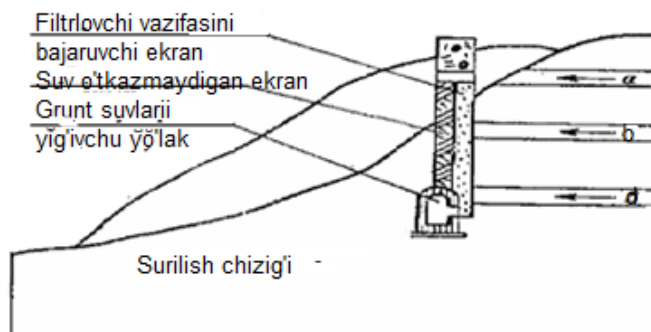
Qiyaliklarga ekin ekib, ularni sug'ormaslik kerak. Qiyaliklarni tekislab, nishabliklarni kamaytirish choralarini ko'rish kerak.

Surilish xavfi bor joylarda chiqindi suvlarni va atmosfera suvlarini oqib o'tishiga yo'l qo'ymaslik.

Aktiv tadbirlarga esa surilishni oldini olish, uni kuchini kamaytirish, to'xtatish uchun ko'riladigan inshootlar kiradi.

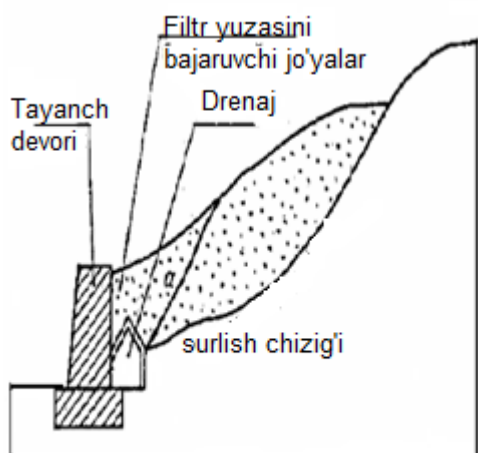
Bular o'z vazifasiga ko'ra quyidagi guruhlariga bo'linadi;

1. Dengiz, ko'l, daryo qirg'oqlaridagi sodir bo'ladigan, yuvilish va uyilish jarayonida sodir bo'ladigan yemirilish-abraziya jarayoni sodir bo'ladi. Qirg'oqlarni abraziyadan saqlash uchun, qirg'oqlarga betondan, temirbetondan ishlangan - qaytargichlar, to'lqin so'ndirgichlar, deb ataladigan bloklar quriladi. Bular qirg'oqlarni yuvilishdan saqlaydi va suriladigan massaga tayanch bo'ladi.



6.5-rasm. Drenajli yo'lakning suriladigan qiyalikda joylashgan chizmasi (M.Z.Nazarov rasmi), a,b,d - suvli qatlamlar.

2. Bu guruhga surilish massasini kuch bilan ushlab turuvchi inshootlar kiradi. Suriladigan massani sil jitmaslik uchun asosan tayanch devorlari, yer osti ustun qoziqlari, va kontrbanketlardan foydalaniladi. (6.3, 6.4, 6.5, 6,6 - rasmlar)



6.6-rasm. Suriladigan qiyalikni tayanch devor yordamida mustahkamlash

3. Uchinchi guruhga taalluqli tadbirlarga yon bag'irlikdagi surilish ehtimoli bo'lgan jinslar ning xossalarini sun'iy tarzda o'zgartirish; tsementlash, elektroosmotik quritish, zichligini oshirish yo'li bilan surilishga qarshilik ko'rsatish qobiliyati oshiriladi.

4. Ushbu guruhda qo'llaniladigan tadbirlar, yon bag'irlikdagi suriladigan massani olib tashlashdan iborat.

6.2-§. Nurash jarayoni

Yer yuzasidagi fizik-kimyoviy va organik jarayonlar ta'sirida tog' jinslarini tarkib va holatini o'zgarib, parchalanishiga-nurash jarayoni deb ataladi. Sanalgan omillarga ko'ra nurashning quyidagi turlari bor; fizikaviy, kimyoviy, organik. Tabiatda nurashning bu turlari ayni bir vaqtda ruy beradi.

Fizikaviy nurash - havoning va suvning kunlik va mavsumiy o'zgarishidan yuzaga keladi. Quyosh radiatsiyasi ta'sirida tog' jinslari qizib, ularning sirtidagi harorati, yoz kunlari 70°S gacha ko'tarilishi mumkin, tunda esa havo harorati pasayadi va buning natijasida jins tarkibiga kiruvchi minerallar kengayish va torayish zo'riqishlari natijasida yemirilib, maydalanib ketadi. Bu jarayonlar tog' jinsi tarkibidagi g'ovaklardagi suvlarni doimiy muzlab yerishlarini kuchaytiradi. Sovuq iqlimli hududlarda g'ovaklardagi suv muzlab, uning hajmi 11% ga ortib, g'ovakchalar devorlarini yemiradi. Uzoq davom etadigan bunday hodisalar natijasida, qattiq, yaxlit, zich jinslar yemirilib, kichik parchalarga bo'linib ketadi.

Nurash jarayoni natijasida yemirilgan, maydalangan tog' jinslari ba'zi hollarda yemirilgan joyning o'zida qoladi va ushbu jarayon-elyuviy jarayon deyiladi. Biroq bu jinslar, ko'pincha tog' yonbag'irliklari bo'ylab

surilib, delyuviiy qoplamani hosil qiladi. Delyuviiy deganda, nurash natijasida yemirilgan tog' jinslarini yomg'ir, qor, muz suvlari ta'sirida tog' oldiga va tog' etaklariga yotqizilishi tushuniladi.

Kimyoviiy nurash - kimyoviiy aktiv suvni, ayniqsa uning tarkibida yerigan moddalar kam bo'lib, (oqar suvlar) asosida karbonat angidridni kislorod bilan birgalikdagi ta'sirida ruy beradi.

Kimyoviiy nurash turli kimyoviiy reaksiyalar (oksidlanish, yerish, gidratlanish, gidroliz va boshqalar) asosida ruy berib, natijada minerallar va jinslar to'la parchalanishi va yangi sharoitlarda turg'un bo'lgan jins va minerallar hosil bo'lishi mumkin.

Masalan, magmatik tog' jinslari (granit, diorit va boshqalar) jins tashkil etuvchi minerallari, dala shpatlari va slyudalar yemirilib, gilli minerallar: kaolinit, gidroslyuda va montmorillonit kabi minerallarni tashkil etadi. Ayni vaqtda reaksiya mahsuli sifatida karbonatlar, sul'fatlar, xloridlar hosil bo'lib, qulay sharoit hosil bo'lsa, ya'ni nurash mahsullari suvga to'yinsa, suvli yeritmalar holiga o'tib, fizik va kimyoviiy nurashda ishtirok etishi mumkin.

Organik nurash o'simlik va hayvon organizmlarining aktiv ishtirokida ruy beradi. Organik nurash anchagina murakkab jarayondir. Bunda fizik va kimyoviiy nurashning elementlari mavjud bo'lib, shu sababli har doim ham bu yemirilishni turi mustaqil ravishda uchramasligi mumkin.

Masalan, turli hayvonot organizmlar o'z inlari va yo'llarini o'yib qurishda, o'simliklarning ildizlarini yeb, yer ichiga kirib borib, kattalashib, jinslarni yemirilishi fizik nurash turiga kiritiladi. Organizmlarni organik moddalarni parchalanib yashash faoliyati natijasida kimyoviiy nurash uchun muhim bo'lgan mahsulotlar, kislorod, karbonat angidrid gazi, turli kimyoviiy komponentlar hosil bo'lib, muhitning kislotali sharoiti ortadi. Nurashning hamma turlari bir-biri bilan bog'liq holda ro'y beradi.

Nurash geologik jarayon sifatida birlamchi jinslarni yemirilishiga va o'zgarishiga sabab bo'ladi. Muhandislik geologik nuqtai nazaridan nurash jarayonining asosiy yo'nalishi, tog' jinslarini fizik xolatini va fizik mexanikaviiy xossalarini o'zgartirishiga qaratilgan bo'lib, bino va inshoot asosidagi, tabiiy va sun'iy qiyalikdagi, yer osti qazilmalardagi jinsning

turg'unligini kamaytirishga olib keladi. Nurashga uchragan qatlamning fizik - mexanikaviy xususiyati, uni nurashga uchraganlik darajasi, petrografik mineral tarkibi va tuzilishiga bog'liq bo'ladi. CHuqurlik magmatik jinslari, yer sirtida yemirilishiga uchrab, mustahkamligini tez yo'qotadi va «po'k» juda past mustahkamlikka, yuqori deformativ xossalarga ega bo'lgan bo'sh, yumshoq jinslarga aylanadi. Yemirilgan o'rta va nordon magmatik jinslarning bo'shoq jinslari, asosan nurashga bardoshli kvarts mineralidan tashkil topgandir. Asosli va ul'tra asosli jinslarning bo'shoq jinslari, turg'un bo'lmagan dala shpatidan tuzilgan bo'lib, nurash jarayonida gilli jinslarga aylanib ketadi. Bunday jinslarning mexanik xususiyati, nordon va o'rta nordon jinslarnikiga qaraganda pastroq bo'ladi. Magmatik jinslarning kelgusi yemirilishida yirik chaqiqli ellyuvial gruntlar hosil bo'lib, ularning mustahkamligi va siqiluvchanligi to'ldirgichdan va qisman yemirilgan jinsning mexanik mustahkamligiga bog'liq bo'ladi. Ellyuvial qumli gruntlar, anchagina strukturali mustahkamlikka ega bo'lib, bunga sabab zarrachalarning saqlanib qolgan tabiiy birlashish kuchi va ikkilamchi tsementlashishning mavjudligidir. Gilli ellyuviy jinsning harakterli xususiyati-namlanganda shishib bo'kishi va quritilganda-kichrayishidir. Bu jarayonlar qurilish sharoitini va binodan foydalanishni yomonlashuviga, harajatlarni oshib ketishiga sabab bo'ladi. Metamorfik jinslarning ellyuviyi, fizik-mexanik ko'rsatkichlari bo'yicha-asosli va ul'tra asosli magmatik jinslarning yemirilishiga mahsuliga yaqin turadi.

CHO'kindi jinslarning yemirilishi o'zgachalik bilan ajralib turadi. Kimyoviy va organik jinslar ko'proq yemirilib, bo'sh jinslar kamroq yemiriladi. Kimyoviy va organik yo'llar bilan hosil bo'lgan jinslar suvda to'la yeriydi yoki qum va gilli o'lchamlar bo'yicha maydalanib ketadi. Tsementlashgan jinslarda dastlab tsement yemiriladi, qumtosh qumga aylanadi.

Gilli jinslar nuraganda quyidagilar ro'y beradi: a) mavjud yoriqlar kengayadi va yangilari hosil bo'ladi; b) g'ovaklashish, v) ikkilamchi minerallar paydo bo'ladi. Bu jarayonlar gilli jinslarning fizik-mexanik xususiyatlarini yomonlashtirdi, ularda surilishga qarshilik kamayadi va siqiluvchanligi ortadi. Bu jarayonlar ayniqsa ularni keskin bo'shatish, yani, ustidagi bosib yotgan jinslar og'irligi olib tashlanganda ro'y beradi.

Bunday hodisalar chuqurlar qazishda namoyon bo‘ladi. Gillar yuqoridagi og‘ir bosib turuvchi qatlamdan ozod bo‘lgach, o‘z xajmini oshirishga intiladi. SHunda ularda nurashning tashqi agentlarining o‘tkazuvchi yoriqlar paydo bo‘ladi.

Mineral tarkibi ko‘pincha montmorillonit miqdori oshishi tomoniga ($ph > 7$) o‘zgarib, gilli gruntlarning siqiluvchanligi va bo‘kishini orttiradi. Yuqoridagilardan ko‘rinadiki, nurash jarayoni gruntlarning va qurilish maydonining geologik sharoitini shunchalik o‘zgartiradiki, binolarni va inshootlarni maxsus tadbirlarsiz qurishni ko‘z oldiga keltirib bo‘lmaydi.

Nurash jarayonining sodir bo‘lishi va kuchayishiga kishilarning muhandislik faoliyatlari ham katta ta’sir qiladi.

Muhandislik inshootlari, shaxtalar, zovurlar, suv omborlari qurish singari ishlarda yerning geologik sharoiti o‘zgaradi. Suv omborlari qurilishida, to‘g‘on hisobiga suvni ko‘tarilishi oqibatida, tog‘ jinslari tarkibidagi tuzlarning miqdorini oshishi, burg‘ quduqlarini qazish, yer ichidagi ma’lum chuqurliklarda qandaydir darajada bo‘lsa ham, vaqt o‘tishi bilan mexanikaviy, kimyoviy va organik nurash jarayonlari boshlanadi. Nurash jarayonida tog‘ jinslarining fizik - mexanik xususiyatlari o‘zgaradi, ularda yoriqlar hosil bo‘ladi, ular kengayadi, g‘ovakligi ortib, mustahkamligi pasayadi.

Binolar va inshootlar asosini tanlashda poydevor chuqurligi, nurashga uchramagan jinsgacha kovlanadi yoki elyuviy yotqiziqlarini maxsus choralar bilan zichlansa, asos sifatida ishlatsa ham bo‘laveradi. CHuqurliklardagi qiyaliklarni nurashga uchragan jinslarni hisobga olib belgilanadi. Nurashning oldini olish yoki nurashga uchragan jinslarni xossalarini yaxshilash uchun turli tadbirlar qo‘llaniladi:

Tog‘ jinslarini nurash ta’siridan saqlovchi maxsus qoplamalar bilan qoplash.

Jinslarni tarkibiga turli moddalarni shimdirish yo‘li bilan
Nurash omillari (suv, havo, gaz va boshqa) ta’sirini yo‘qotish.
Yer hududlarini tekislash va oqava suvlarni tartibga solish

Tog‘ jinslari yuzalarini turli matyeriallar-gudron, bitum, beton, asfal’tobeton, tsement qorishmasi, gillar bilan qoplab, ular nurashning xiligiga, chuqurligiga qarab belgilanadi.

Masalan, gudron, bitum, tsement va boshqa sun'iy qoplamalar suvni yo'lini to'sish uchun ishlatiladi, lekin ular ham haroratning issiq-sovuq o'zgarishlaridan saqlay olmaydi. Jinslarni zichligini oshirish uchun ularni suyuq shisha, bitum, gudron, tsement qorishmasi, giltuproqlar bilan shimdirish mumkin. Yer osti suvlarini yo'qotish drenaj (zaxop) lar qurish yo'li bilan amalga oshirish mumkin. Tosh matyerialarni nurashdan saqlash choralari 2 ga bo'linadi: konstruktiv va kimyoviy:

Konstruktiv chora - tadbirlar turkumiga tosh matyeriallar ustiga yog'in-sochinlarni ta'sirini kamaytirishni ta'minlash, matyerial yuzasini va shaklini silliqlash hisobiga tushgan suvni unda turib qolmaslik va ichiga kirmaslikni ta'minlash choralari kiradi.

Kimyoviy choralarga esa tosh matyeriallar sirtida zich, suv o'tkazmaydigan yuzalar hosil qilish yoki uni gidrofoblash kiradi.

Yuzalarni zichlashdagi usullardan biri flyuatlashdir. Bunda karbonatli jinslar kremniy ftorli vodorod kislota tuzlari bilan shimdiriladi. Bu jarayonda quyidagi reaksiya ruy beradi.



Toshning tashqi kovaklarida esa suvda yerimaydigan magniy va kal'tsiy ftoridlar hosil bo'ladi. Karbonat bo'lmagan jinslarni oldindan kal'tsiy tuzlarining suvli yeritmalari, masalan, kal'tsiy xlor bilan ishlovdan o'tkaziladi.

Gidrofoblash-deganda g'ovakli tosh matyerialni gidrofob (suvni itaruvchi) moddalar bilan shimdirish tushuniladi.

Bunda tosh qoplama yuzasining zichligi ortib, nurashga yaxshi chidaydi. Toshni kremniy - organik suyuqliklar, polimer matyeriallar, parafin yeritmalar yoki metall changlari (alyuminli, ruxli) bilan shimdirish yaxshi samara beradi. Tosh matyeriallar sirtini monomerlar bilan qoplab, so'ngra uni polimerlash uni uzoq muddatlarga chidamliligini oshiradi.

6.3-§. SHamolning geologik ishi. Eol yotqiziqalar

Yer yuzida turli yo'nalish va tezlikda shamollar esib turadi. SHamolning tezligi 60 - 70 m/sek ga yetsa, u quyunga aylanib katta

vayronagarchiliklar keltiradi va xalk xo‘jaligiga katta zarar keltiradi. SHamol o‘z yo‘lida qumlarni surib ketadi. Ularni toshlarga borib uradi. Toshlar yuzi bu zarbalar natijasida tekislanishi, jo‘yakchalar, chuqurliklar hosil bo‘lishi mumkin. SHamolning ishi bilan bog‘liq bo‘lgan har qanday jarayonlarni eolli jarayonlar deb yuritiladi.

SHamolning mexanik kuchi bino va inshootlarga jiddiy ta’sir ko‘rsatib, unga to‘siq bo‘lib hisoblanadi. Bu shamol ta’siridagi yuklama deyiladi va bino konstruktsiyalarining yon tomonlariga ta’sir ko‘rsatadi. Baland qurilmalar, ayniqsa korxonalarining baland tutun quvurlari shamol kuchi ta’sirida doim tebranib turadi. Qurilish konstruktsiyalarini loyihalash va hisoblashda ushbu ta’sirlarni hisobga olish lozimdir. SHamol o‘z harakati davomida o‘zi bilan qum, hatto mayda shag‘allarni ham uchirib ketadi. Eng katta buzuvchi, yemiruvchi ishlarni qum parchalari bajaradi. Ular qattiq jinslarga urilib, ular yuzasida turli o‘yiqcha va chuqurchalar hosil qiladi. Bu hodisa korroziya deb nom olgan. Korroziya tufayli cho‘llarda barpo etilgan elektr va aloqa uzatish ustunlari hamda binolarning old ko‘rinishlari yaroqsiz holga kelib qoladi.

Gilli, changsimon va mayin qum zarralari tepaga ko‘tarilib ko‘chadi va shamolning kuchiga qarab yuzlab va hatto minglab km gacha ko‘chib borishi mumkin. SHu yo‘sinda shamol (eol) yotqiziqlar hosil bo‘ladi. Ko‘pchilik hollarda bu yotqiziqlar qum va changning jamlanmasidir. Qurilish ishlari uchun qumlarni, qotirib mustahkamlangani muhimdir. O‘simlik ildizlari tomirlari orqali mustaxkam mahkamlanmagan bo‘lsa, shamol ta’siri ostida osongina qo‘zg‘alishi mumkin.

Dyunalar daryo va dengiz qirg‘oqlarida uchib yurgan qumning biror to‘siqqa (butalar va inshootlarning baland qismiga) urilib to‘planishidan hosil bo‘ladi. Bular tepalik ko‘rinishidagi, balandligi 20-40 m va undan ham ko‘proq bo‘lgan qum uyurmalaridir.

Dyunalarning haraktyerli xususiyatlari shamol ta’sirida qumlarning tepalikning bir tomonidan ikkinchi tomoniga aylanib o‘tishidir. Dyunalar odatda tepaliklar zanjirini hosil qiladi.

Barxanlar ko‘pincha bir yo‘nalishda esayotgan shamollar ta’sirida vujudga keladi. Ularni ko‘ndalang qirqimlari simmetrik bo‘lmasdan, shamol esgan tomoni sayoz, qiyalik burchagi 12^0 dan oshmaydi, shamolga teskari tomoni qiyaroq bo‘lib, og‘ish burchagi 30^0-40^0 ga yetadi. O‘rta

Osiyo cho‘llaridagi barxanlar balandligi 60-70 m, kengligi o‘nlab hatto yuzlab metrgacha yetadi.

CHO‘llarda bir qancha barxan tizmalari hosil bo‘lib, ular yuzlab va xatto minglab kvadrat km maydonni tashkil etadi. Barxanlar to‘la harakatchan qumlardan tashkil topgan. Ularning ko‘chish tezligi, shamol kuchiga, barxanning kattaligi va shamolning esish muddatiga bog‘liq bo‘ladi. Alohida turuvchi barxan ko‘chishga moyilroqdir. Ular soatiga 5-6 km dan, yiliga 50-70 m gacha ko‘chib borishi mumkin. Unchalik katta bo‘lmagan barxanlarning kuniga bir necha metr ko‘chganlik holatlari ham kuzatilgan. Ko‘chib yuruvchi qumlar ancha xavflidir. Ko‘chib yuruvchi qumlar oazislar yaqinida, saksovullarni kesib ketilishi va chorva mollarini boqish davrida o‘simlikni yo‘qolishi tufayli ko‘plab uchraydi. Qumlarni ko‘chishiga turli texnika vositalarining xarakati va yer qazuvchi mashinalarning faoliyati ham sabab bo‘lishi mumkin.

Bino va inshootlarni qurish va undan foydalanish davrida ko‘chib yuruvchi qumlarga nisbatan doimiy kurashish lozim. Bu maqsadda bir qator usullar qo‘llaniladi:

1. SHamolni yo‘lini to‘siqlar yordamida to‘sib qo‘yish. Lekin bu usul shamol yo‘nalishi o‘zgaruvchan bo‘lgan hududlarda yaxshi samara byermaydi.

2. Ko‘chishga qarshi kurashning asosiy usullaridan biri, o‘simlik va daraxtlar ekishdir. Ekilgan o‘simlik va daraxtlar o‘z ildizlari bilan qumning yuqori qatlamlarini qotirib ushlab turadi.

3. Qumlarni turli moddalar va yeritmalar bilan qotirish. Bularga bitumlash va tsementlash kiradi. Bu usullar anchagina syerharajat bo‘lib, qotirilgan qum qatlami uzoq muddatga chidamaydi va shamolning tezligi 20 m/sekdan ortsa osongina ko‘chib, uchishga boshlaydi.

4. Qumlarni inshoot oldida to‘planmasdan to‘siqsiz o‘tib ketadigan shakllarda loyihalash (masalan yo‘llarda).

SHamol o‘z yo‘lida tog‘ jinslariga mexanikaviy ta’sir etishi natijasida undan mayda zarralarni va nurash mahsulotlarni o‘zi bilan olib chiqib ketadi. Bu hodisa - deflyatsiya deb atalib, u tog‘ jinslarini batamom buzilishiga olib keladi. SHamol ta’sirida cho‘llarda katta - katta qum tepaliklari, do‘ngliklar hosil kiladi. Bular qum barxanlari deb ataladi. Qum do‘ngliklari Saxroi Kabirda, Arabiston yarim orolida,

Meksika, ekvator sahrolarida, Respublikamizda Orol dengizi bo‘ylarida, Amudaryo qirg‘og‘ida, Qoraqum va Qizilqum sahrolarida, Farg‘ona vodiysidagi Yozyovon cho‘llarida va Mirzacho‘lda uchraydi. Bu do‘ngliklar shamol ta‘sirida bir joydan ikkinchi joyga ko‘chib yuradi.

SHamol ta‘sirida tuproqning mayda zarrali qismi hamda undagi chirindi va ozuqa moddalar yo‘qoladi, natijada tuproqning unumdorligi nihoyatda pasayadi. SHamol yerning unumdor qatlamlarini sidirib ketishdan tashqari ba‘zi hududlarni sho‘rlanishiga ham sabab bo‘ladi. Ma‘lumki, sho‘rxok yerlarda, dengizning qurigan qismlarida va qirg‘oqlarida tuz yig‘iladi. SHamol bu tuzlarni uchirib, boshqa joylarga uchirib yotqizadi, natijada unumdor yerlar sho‘rxok yerlarga aylanadi. Bu hodisani Mirzacho‘lda, Farg‘ona va Qarshi cho‘llarida ko‘p kuzatish mumkin. SHamol Eroziyasini (emirilishi) bartaraf kilishda, temir yo‘llarni, paxta maydonlarini, bog‘larni, kanallarni shamollardan himoya qilishda maxsus yupqa kobiklar hosil kiluvchi moddalar ishlatilmokda. Bu moddalardan masalan - poliakriladning suvdagi yoritmasi, harakat qiluvchi qumlar ustiga sepilganda ma‘lum qalinlikda yupqa qatlam hosil bo‘ladi va qum ko‘chishdan tuxtaydi.

SHuningdek, qumlarni ustida qoplamalar hosil qilishda tsementni, suyuq shisha, qorishmalarni, neft bitumlarini ishlatish ham tavsiya etiladi.

SHamol suv va muzliklar nurash mahsulotlarini bir joydan ikkinchi joyga ko‘chirish bilangina chegaralanmaydi, balki ular tog‘ jinslarini mexanikaviy ravishda parchalaydi va yer yuzi rel‘efini o‘zgartiradi. Bu hodisa geologiya fanida - denudatsiya jarayoni deb ataladi.

6.4-§. Karstlanish hodisasi

Yer osti suvlari ta‘sirida ohaktosh, dolomit, gips, osh tuzi kabi tog‘ jinslarini yoritishi natijasida hosil bo‘ladigan geologik jarayonlar-karstlar deb ataladi.

Karst so‘zi shimoliy g‘arbiy Yugoslaviyadagi karst platosi (yassi tog‘) nomidan olinib, «Tosh» degan ma‘noni bildiradi. Bunday deb atalishiga sabab shuki, ana shu yassi tog‘da bunday hodisalar juda ko‘p tarqalgan va dastlab shu yerda yaxshi o‘rganilgan.

G‘orlar turli shakl va hajmdagi bo‘shliqlar ko‘rinishida bo‘ladi. g‘orlar ikki xil bo‘ladi: ochiq g‘orlar yoki voronkasimon o‘pirilgan

chuqurliklar; yopiq g'orlar-bu ohaktoshlar jinslari orasida paydo bo'lgan gorizontali yoki tik qiya bo'shliqlardir. Morfologik jihatdan g'orlar Yer yuzida ko'proq botiq shakllarini tashkil qiladi. Ochiq karst (g'or) lar xar-xil shaklga ega bo'lishi mumkin. Yer ostidagi karstlar ham bir necha xil bo'ladi; tik yunalgan quduq, og'zi tor, ichkariga tomon kengayuvchi (epikarst), gorizontali yo'nalgan kanalli, yer yuziga yer osti suvini olib chiquvchi (mezokarst), chuqurlik (gipokarst). Karst shakllari botiq va qavariq bo'lishi mumkin, botiq shakllarning chuqurligi bir necha metrdan, bir necha ming metr gacha bo'ladi. Yemiriluvchi, g'orlar hosil kiluvchi jinslar suvda yeriydigan jinslardir; karbonatli jinslardan; ohaktosh, dolomit, bo'r, marmar; sil'vin va boshqalar.

Eng ko'p yeriydigan xloridlar bo'lib, har qanday kimyoviy tarkibdagi suvda yeriydi: 1 l distillangan suvda 328 gramm osh tuzi yerishi mumkin. Sul'fatlar suvda nisbatan kam yeriydi: 1 l distillangan suvda 2,6 g gips yeriydi. Agar suv tarkibida NaCl bo'lsa, uning yeruvchanligi 4 marta oshadi, MgSO₄ bo'lsa, yeruvchanligi aksincha kamayadi. Karbonatlar qiyin yeriydigan jinslar hisoblanadi: 1 l distillangan suvda 0,013 g CaCO₃ yeriydi. Umuman olganda, suvning tog' jinslariga juda sekinlik bilan ta'sir etib boradi, biroq suvning tarkibida karbonat angidridning miqdori ko'p bo'lib harorati yuqori bo'lsa, bu jarayon tezlashadi. Karbonat angidrid suvda qiyin yeruvchi magniy yoki kaltsiy karbonatli suvda yeriydigan bikarbonatlarga aylantiriladi.



Bo'r bo'sh jins bo'lganligidan suvda faqatgina yerib qolmasdan, osonlik bilan yuvilib chiqib ketadi. Karstni hosil bo'lishida tog' jinslarining darzliligi ham katta ta'sir ko'rsatadi. Darzlardan kirib borgan, yer osti suvlari va atmosfera yog'inlari tog' jinslarining yemirilishini kuchaytiradi. Karstlar, ayniqsa tektonik xududlarda ko'proq uchraydi, sababi bu xududlarda tog' jinslari darzlari ko'proq bo'lib, u yerning chuqurroq qismlarigacha kirib boradi.

Atmosfera yog'inlari va daryo suvlari kamroq minerallasgani sababli, karstlar hosil qilishda ular faol ishtirok etadi.

Atmosfera suvlari yemiriluvchi jinslar massivlari ustida dastlabki yo'llarni hosil kiladi, so'ngra bu yo'llar kengayib jo'yaklar, tarnovlar

(karrlar) hosil qiladi. Bu hosil qilingan yuzalarni-karrli yuzalar deb ataladi.

Lyoss tog' jinslarida bo'shliqlar, ko'pincha o'simliklar hamda xayvonlarning (kemiruvchilar) yashashi jarayonidan paydo bo'lgan, yer sirtidan pastga qarab yo'nalgan, naysimon, ba'zan aylanasimon holdagi, turli kattalikdagi bo'shliqlarga, atmosfera yog'inlarining oqib kirishi va yer yuzasiga sizib chiqishi natijasida hosil bo'ladi. Bunday bo'shliqlar Respublikamizda Toshkent oldi xududlarida, Parkent vodiysida, SHimoliy Farg'ona vodiysida - Namangansoy, CHortoqsoy, Kosonsoyda uchraydi. Karstlar hosil bo'ladigan tog' jinslari qurilish ishlarini olib borish uchun anchagina qiyinchiliklar tug'diradi. Gipsli va osh tuzi tarqalgan joylarda faqatgina mavjud bo'lgan karst emas balki, uning yangi xillarini va ayniqsa binoning poydevor ostida hosil bo'lishi, qurilish uchun xavf soladi. Og'ir inshoot qurilishi natijasida yer yuzasiga yaqin joylashgan g'orlar, o'pirilib tushishi mumkin. Yer osti yo'laklarini qurishda karstli hududlardan o'tishda, yo'llarda yirik g'orlar uchrashi mumkin va bu anchagina qiyinchiliklar tug'diradi. Agarda inshootni geologik jihatdan qulay bo'lgan joylarga joylashtirish imkoni bo'lmasa, karstli tog' jinslarini sun'iy ravishda zichlash, masalan, tsementlash va qum aralashmalari, tsementli - gilli aralashma bilan zichlash lozim.

Yer osti yo'laklarini o'tkazishda, g'orlarni shiplaridagi tog' jinslarini o'pirilib ketmasligini oldini olish maqsadida, g'orlarning tom shiplari alohida mustahkamlanadi.

Karstli hududlarda bino va inshootlar qurish ishlarini olib borishda yer osti g'orlarini hosil bo'lish xususiyatlarini hamda karst qatlamlarini va uning suvli xususiyatlarini o'rganish jarayonida ayniqsa, tektonik maydonlarning mavjudligiga alohida ahamiyat berish zarur.

6.5-§. Selning geologik ishi va prolyuvial tog' jinslari

Sel so'zi arabchadan olingan bo'lib «tez oquvchi suv» degan ma'noni bildiradi. Tog'lik xududlarda muzning, qorning yerishi, yomg'ir va jalalar yog'ishi natijasida hosil bo'lgan o'zanli, vaqtincha katta tezlikdagi suvlar oqimi o'z yo'lida tog' jinslarining parchalarini yuvib ketib, pastga tomon oqizib ketadi. Bu vaqtinchalik katta kuchga ega bo'lgan suv oqimini sel deb ataladi. Sel oqimining ichida turli turdagi tog'

jinslari bo'lganligi uchun uning zichligi $1,2-1,8 \text{ g/sm}^3$, tezligi esa 10-15 km/soat ga yetadi.

Sellar quyidagi sharoitlarda hosil bo'ladi:

Kuchli jala yog'ishi yoki qorlarning shiddat bilan yerishi;

Tog' yon bag'irliklari, vodiy o'zanlari nishabligining 35% dan ortiq bo'lishi;

Nurashdan maydalangan jinslarning tog' yon bag'irliklaridagi suv havzalarida yig'ilib, katta miqdordagi bo'sh jins uyumlarini to'planishi.

Sel oqimi umumiy hajmining taxminan 50-60% har-xil tosh parchalari, qumlardan, gillardan va o'simlik qoldiqlaridan iborat bo'ladi. SHu bilan bog'liq holda, sellar tez yemiriluvchi jinslar (gilli, slanetsli) joylashgan tog'li hududlarga xosdir. Bunday hududlarda tog' jinslarini nurashi natijasida bo'sh jinslarning uyumi to'plangan bo'ladi. Hosil bo'lish manbaiga qarab sel hududiy yoki mahalliy turlarga bo'linadi. Ularning birinchisi, joyning geologik va geomorfologik sharoitiga chambarchas bog'liq holda, yog'ingarchilikning ko'p yog'ishidan sodir bo'ladi. Mahalliy sel esa qatlamlarning birdan yerishi natijasida ko'llardagi suvlarning ko'payishidan va ular havzalarining ayrim joylari o'pirilishidan vujudga keladi. Sel hodisasi sodir bo'ladigan havza 3 bo'lakka bo'linadi.

1. Ta'minlanish bo'lagi bunga baland tog'li xududlardagi tog' oldi xududlarini ham o'z ichiga olgan maydonlar kiradi. Suv o'zining dastlabki harakatini, tog' jinslaridan iborat sel massasining asosiy qismini ham shu yerda yig'adi.

2. Sel harakati yoki tranzit bo'lagi. Unga sel oqimi harakat kiladigan daryo o'zani va uning irmoqlari kiradi. Kichik jilg'alar bir-biriga qo'shilib yo'l-yo'lakay o'zi bilan parchalangan jinslarni oqizib borib, uchragan to'siqlarni buzib ketadi.

3. Yig'ilish bo'lagi-bu bo'lakka past tekisliklar kirib, sel tog'lardan oqizib kelgan jinslarni shu yerda to'playdi.

Sel oqimining miqdori va yo'nalishi hududning umumiy geologik tuzilishiga qarab, o'zgarib boradi. Sel hodisasi yer sharining hamma tog'lik xududlariga xos bo'lib, bizning mamlakatimizda esa Toshkent viloyati tog' oldi xududlarida, CHirchiq, Ohangaron daryolari vodiylarida, Namangan, Andijon viloyatlarining tog' oldi xududlarida

ro'y beradi. Sel oqimlari xalk xo'jaligiga juda katta zarar yetkazadi, yo'ldagi uchragan narsani vayron kilib, ekinzorlarni ko'mib yuboradi.

Sellarga qarshi ko'riladigan kurash syermashaqqat va sarf - harajatlarni ko'p talab etadi. Sellarga qarshi kurashning eng samarali usullaridan tog' yon bag'irliklariga daraxtlar o'tkazishdir. Daraxt o'z ildizlari bilan tog' jinslarini mahkam ushlaydi, nurashdan, yuvilib ketishdan saqlaydi. Lekin bu usul ko'p vaqtni talab etadi. Kerakli paytlarda selning harakatlanish yo'lida selning yo'nalishini va o'zgartiruvchi har-xil inshootlar, moslamalar, shuningdek tirgak devorlar qurish shular jumlasidandir.

6.6-§. Eroziya

Nurash mahsulotlarini (loyqa, qum, shag'al) doimiy suvlar va vaqtinchalik suv oqimlari oqizib, yuvib ketadi. Yuvib, oqizib ketuvchi (yerozion) jarayonlar yer rel'efining shakllanishida asosiy rolni o'ynaydi. Eroziya jarayonining tag (chuqurlik) turi suv oqimining chuqurligi buyicha tog' jinslarni yemiradi, yon Eroziya esa suv oqimining yon tomonidagi tog' jinslarini yemiradi.

Vaqtinchalik suvlar eroziyasi va jarliklarni hosil bo'lishi. Vaqtinchalik oqimlar, yerigan qor suvlari va yog'in suvlaridan hosil bo'ladi. Ularning yemiruvchan faoliyati tufayli jarliklar hosil bo'ladi. Yog'in suvlari yer yuzasining chuqurchalari ustida to'planib, ularni asta - sekinlik bilan yuvib, o'pqqonlar, o'nqir - cho'nqirlar hosil qiladi. Tog' jinslarining qattiqligi yoki yumshoqligiga qarab, bir joyi sekin, ikkinchisi tez yuvila boshlaydi. Natijada yonbag'irlikning ustki qismida turli tomonga yunalgan yoki parallel jo'yaklar hosil bo'ladi. Jo'yaklarning ba'zilar yonbag'irliklarning quyi qismida birlashib chuqur va katta jo'yaklar hosil qiladi (6.7-rasm).

Vaqtinchalik suvlarning yemiruvchanlik faoliyati bir qancha omillarga bog'liq bo'ladi:

O'simlik qatlamida oson yuviluvchi, bog'lanmagan jinslarning mavjudligi,



6.7-rasm. Jarliklarning kengayib borishi.

- I-Jarlikni bo'ylama qirgimi;
- 1-boshi, 2-asosi, 3-chizmasi, 4-jarlikning kengaygan tomoni, 5-chiqish konusi, 6-yemirilish bazisi
- II-Jarlikning ko'ndalang qirgimi, 1-faol jarlik; 2-balka
- III-Faol jarlikning elementlari; a) oqim boshi.
- IV-Jarlikning ko'rinishi

jalalarning yog‘ishi, daryo oqimlarining yemirilish bazisini pastda joylashganligi, yuzani nishabligi kattaligi, jinslar tarkibidagi tuz miqdorini oz bo‘lishi-bu omillarga misol bo‘la oladi. Jarliklarni hosil bo‘lishi va uni kengayib ketishi, ekinzor yerlarga, aholi yashash joylariga va inshootlarga katta xavf soladi.

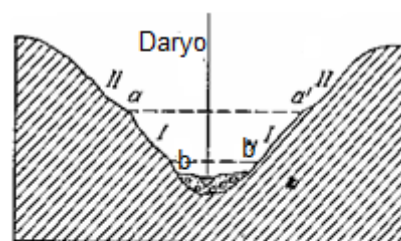
Jarliklar yaqinida barpo etilgan inshootlar zamini yuvilib ketish natijasida o‘zining turg‘unligini yo‘qotadi. SHuni ham aytish lozimki, sug‘oriladigan xududlarda sug‘orish irrigatsiya Eroziyasi ham sodir bo‘ladi. U sug‘oriladigan baland-pastliklarda sug‘orish texnikasiga yetarli rioya qilmaslik oqibatida yuzaga keladi. Eroziya tufayli suv jo‘yaklarni yuvib, daladan ko‘p mayda zarralarni oqizib ketadi, tuproq unumdorligi pasayadi. Jarliklarni hosil bo‘lishini oldini olish uchun turli tadbirlar qo‘llaniladi. Ularga faol va passiv tadbirlar kiradi. Jarliklarni oldini olishning passiv tadbirlariga: jarliklar yaqinidagi, o‘rmonzorlarni kesmaslik, yer haydamaslik, va x.k.lar kiradi.

Jarning kengayib ketmasligi uchun ko‘riladigan-faol chora-tadbirlarga yuzadagi suvlar harakatini tartibga solish (chuqurliklar va beton ariq yotqizish), jarning tubini kichik to‘g‘onlar qurish yo‘li bilan yuvilishdan saqlash, qirg‘oqlarni mustahkamlaydigan o‘simliklar o‘tkazish hisoblanadi

6.7-§. Daryolarning geologik ishi

Aholi ko‘p yashaydigan hududlar va ekin maydonlari daryo vodiylariga joylashgan. Daryo geologik nuqtai nazardan uch qismdan iborat: yuqori, o‘rta va quyi oqim. Daryolarning suv oqadigan qismi o‘zan deb ataladi.

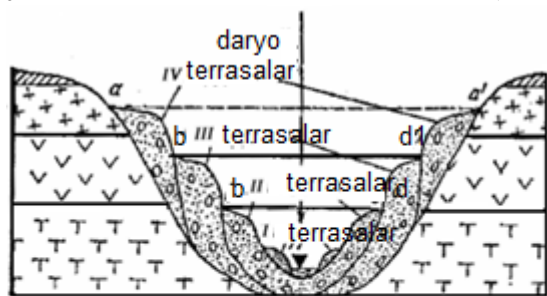
Issiq kunlar boshlanishi bilan tog‘lardagi qorlarning yerishi va yog‘ingarchiliklarning ko‘payishi tufayli suv sathi ko‘tariladi, ba‘zan qirg‘oqlarga chiqib ketadi, ularni yemiradi. Daryo boshlanish qismidagi tog‘ jinslarini yuvib o‘z yo‘lida o‘rta yoki quyi qismlarida ularni yotqizadi. Natijada allyuvial yotqiziqalar hosil bo‘ladi, buni akkumulyatsiya jarayoni deyiladi.



6.8-rasm. Daryo erozion terrasalarining ko‘ndalangan kesimi: daryo dastlab aa, keyin bb punktir chiziqlari bo‘yicha oqqan; I va II erozion terrasalar

Allyuvial yotqiziqlarni tashkil qilgan jins donalari saralangan, silliqqlangan bo‘ladi. Daryo suvlari o‘zan tubi va yonlarini to‘xtovsiz yemiradi. Bunga daryo Eroziyasi - deyiladi. Daryo quyiladigan suv havzasi sathi Eroziya bazisi deyiladi. Masalan, Chirchiq va Ohangaron daryolari Eroziya bazisi bo‘lib Sirdaryoning suv sathi hisoblanadi. Sirdaryoning Eroziya bazisi bo‘lib, Orol dengizining sathi hisoblanadi. O‘zan va qirg‘oqlarning yuvilishi natijasida daryoning ikkala qirg‘oqlarida pog‘ona - pog‘ona shaklidagi balandliklardan iborat supachalar hosil bo‘ladi, bular daryo tyerrassasi deb ataladi. Daryo tyerrassasi o‘z tuzilishiga qarab, yerozion (yuvilgan), yerozion akkumulyativ (yuvilib yig‘ilgan) va asosli tyerrassalarga bo‘linadi.

Yerozion tyerrassalar daryo qirg‘oqlarida tub jinslarning yemirilishidan hosil bo‘ladi (6.8 – rasm).



6.9-rasm Daryo erozion - akkumulyativ tyerrassalarning ko'ndalang kesimi daryo dastlab aa11 keyin bb1 va dd1 punktr chiziqlar bo'yicha oqqan; I,II,III,IV erozion - akkumulyativ tyerrassalar

Yerozion akkumulyativ tyerrasa daryo yotqiziqlarining qayta - qayta yuvilib tubi ochilishi natijasida hosil bo‘ladi. (6.9-rasm)

Daryo vodiysida yerozion va akkumulyativ tsikllarning bir necha marta takrorlanishi tufayli yerozion va akkumulyativ tyerrassalar hosil bo‘ladi.

Tyerrassalar vodi yonbag‘ri bo‘ylab qiya supachalar shaklida tarqalgan bo‘ladi, bunday supachalarning soni har xil bo‘lib, 3 ta dan 20 tagacha bo‘ladi. Tuzilishiga ko‘ra tyerrassalar: allyuvialli, to‘la allyuvial yotqiziqlaridan iborat yerozion - tub jinslardan tashkil topgan bo‘lib, allyuvial jinslar bilan qoplangan bo‘ladi.

Daryo qirg‘oqlarining yemirilish natijasida uning yaqinidagi aholi yashaydigan joylarga, bino va inshootlarga va ayniqsa ko‘priklarga zarar yetkazishi mumkin. Ko‘priklar uchun tag va yon Eroziya ham xavfli hisoblanadi. Ko‘prikning tayanch ustunlari suvning oqimi va o‘zanida bo‘lsa, oqim yuzasi bu xududda kichikligi sababli suvning tezligi katta bo‘lib, tagi tez yuvila boshlaydi. Ko‘priklarni yemirilishdan saqlash chorasi, tayanch asosini iloji boricha chuqurroq joylashtirish, va qo‘shimcha chora sifatida xarsang tosh, og‘ir yuklarni ko‘prik asosiga

tashlashdan iborat. Yon tomonni yuvilishdan saqlash uchun qirg'och ihota qismlarini mustahkamlash zarurdir.

6.8-§. Plivun

Tarkibida chang zarrasi ko'p bo'lgan suvga to'yingan mayda gilli jinslarga plivunlar deyiladi. Ular to'rtlamchi davrga ega bo'lgan jinslar ichida va ayniqsa lyosslar va lyossimon tuproqlarda ko'p tarqalgandir. Quruvchilar ushbu hodisaga xandaq qazishda, kanallar qazishda, temir yo'l to'shamasini qurishda, metro tarmoqlarini qazishda duch kelishadi. Odatda plivunlarning ko'pchiligi daryo o'zanlarida va tyerrasalarda turli qalinlikda uchraydi. Plivunlarda tiksotropiya xususiyati mavjudligi tufayli, tashqi mexanik kuch ta'sirida birdan suyuq atalaga aylanib, shaxta devorlaridan, metro devorlaridan, imorat zovuri qirg'oqlaridan, tog' yon bag'irliklaridan oqib chiqa boshlaydi. Plivun hodisasi sababli inshootlarning mustahkamligi pasayadi, tog' yon bag'irliklarida cho'kishlar, surilishlar hosil bo'ladi. Ko'pincha plivunlar tufayli qumlar zichligi ortadi, natijada hajmi kichrayib, yer usti cho'kadi. Bu esa shu joydagi qurilishga katta zarar yetkazadi.

Plivun hodisasi ikki turga: soxta plivun va haqiqiy plivun hodisasiga bo'linadi.

Soxta plivunlar - strukturaviy bog'lanmagan, qumli va shag'alli yotqiziqlarda kuzatiladi. Soxta plivun hodisasining sababi - qumli qatlamlardagi gidrodinamik bosimni vujudga kelishidir. Gidrodinamik bosim oshgan sari qum zarralarini o'rab olgan suv qatlami oshib borib, buning ta'sirida qumlar orasidagi ishqalanish yo'qoladi, pirovardida, ular harakatga kela boshlaydi. Ozgina tashqaridan dinamik kuch ta'sir etishi bilan bu qum massasi siljiy boshlaydi.

Haqiqiy plivun hodisasi qumlok va qumoq gruntlarda uchraydi. Haqiqiy plivun tog' jinsi suyulgandan so'ng ham ancha vaqtgacha muallaq holatda turadi. Jinsni suyulib, oqishiga sabab - bu uning tarkibidagi bog'langan suv bo'lib, uni ajratish ancha qiyin. Plivunlar turli tebranishlar va dinamik zarbalarga sezgir bo'ladi. SHu sababli ular kuzatish markazidan uzoq bo'lgan joylarda ham inshootlarga xavf tug'dirishi mumkin. Qurilishda plivunlarga qarshi kurash choralari 5 guruhga bo'linadi.

1. Qurilish maydonidagi plivunlarni sun'iy ravishda qotirish. Bu usul o'z navbatida 3 ga bo'linadi:

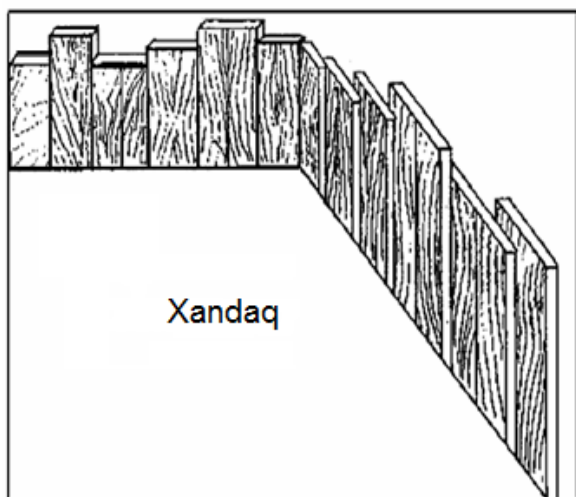
a) xandaqdagi suvni maxsus nasoslar bilan chiqarib olinadi.

b) suyuqlanuvchi qatlamlar ustidan fil'trlar qoqiladi. Qoqilgan fil'trni bir qismi plivun orasida bo'lsa, boshqa qismi uning ostidagi qatlamda bo'ladi. Bunda plivun suv fil'trlar orqali ostki qatlamlarga o'tib ketadi. Bu usul plivunning fil'trlanish koeffitsientining qiymati birdan kichik bo'lganda qo'llaniladi.

v) nina fil'trlar orqali plivunga elektr toki yuborib, konsistentsiyasi o'zgartiriladi. Buning uchun bir - biridan ma'lum masofada joylashadigan qilib, elektrodlar qoqilib, ularga o'zgarimas tok yuboriladi. Bu usul fil'trlanish koeffitsientining qiymati 0,2 dan kichik bo'lmagan gil va lyossimon jinslar uchun qo'llaniladi.

2. Plivunlarning shpunt yordamida to'sib ko'yish.

Buning uchun bino yoki inshoot poydevori o'rni ochilib, xandaq qazishdan avval atrofi bo'ylab 4 - 5 metrgacha chuqurlikkacha yog'och, temir-beton, metall ustunlarni qoqib kiritilib devor hosil kilinadi (6.10-rasm).



6.10-rasm Xandaq atrofiga o'rnatilgan shpuntli devorlar

3. Plivunlarni muzlatib kuyish usuli qo'llanganda, qumning mustahkamligi vaqtincha ortadi. Buning uchun xandaq atrofiga mahsus moslama bilan sovutilgan CaCl_2 yeritmasi bosim ostida yuborib turiladi. Yeritmaning xandaq atrofida aylanishidan jinslar - 20°S dan - 40°S gacha muzlaydi. Bu xandaq atrofida suv o'tkazmaydigan muzlagan qatlam hosil bo'lishini ta'minlaydi.

Plivun tarkibidagi suvni havo bilan siqib chiqarish. Buning uchun plivun ustiga kesson poydevori o'rnatilib, uning ichiga 0,25 MPa havo bosimi byeriladi. Bosim ta'siridan plivunlar tarkibidagi suv, havo bilan har tomonga tarqalib, u suvsizlanish natijasida suyuqlanishdan to'xtaydi. SHundan so'ng qotgan plivunni

bemalol qazib olish mumkin bo‘ladi. Bu usulning kamchiligi, uni katta maydonlarga tarqalgan plivunlarda ishlatib bo‘lmasligidir.

Plivunlarning ichiga suyultirilgan shisha moddasini yuborish usuli - silikatlash deb ataladi. Buning uchun burg‘ quduqlari qazilib, qum qatlamlar ichiga quvurlar orqali suyuq shisha va suyuq kal’tsiy xlorid yuboriladi. Yeritmalar qum qatlamiga shimilib, uni qattik tog‘ jinsiga aylantiradi. Ushbu usul ancha qimmatliligiga qaramasdan, juda samarali natijalarni beradi.

6.9-§. Suffoziya

Yer osti suvlari harakatidan, qum, tosh, shag‘al qatlamlari hamda tog‘ jinsi darzliklarini to‘ldirgan jinslar orasidagi mayda va nozik zarralar harakatga keladi, ular yer osti suvlari bilan yer yuzasiga chiqadi. Yer osti suvining, o‘z yo‘lidagi tog‘ jinslarini o‘yishi hodisasi suffoziya deb ataladi. Suffoziya ikki xil-mexanik va kimyoviy suffoziyalarga bo‘linadi.

Mexanik suffoziyada fil’trlanib o‘tayotgan suv, qum va shag‘al qatlamlaridagi mayda jinslarni (gilli, changli yoki qumli) harakatlantirib, o‘zi bilan olib chikadi.

Kimyoviy suffoziya esa yer osti suvlar ta’sirida tog‘ jinslarining yemirilishidan hosil bo‘ladi va ko‘pincha karstlanish jarayoniga yaqin turadi. Kimyoviy suffoziya asosan lyoss va lyossimon jinslar tarqalgan joylarda uchraydi.

Mexanikaviy va kimyoviy suffoziyalar birgalikdagi ta’sirini kimyoviy-mexanik suffoziyalar deb qarash mumkin. Bunday suffoziyalar lyossimon jinslarda uchrab, karbonatli tsementlovchi modda yerib, ayni vaqtda gilli zarrachalarni oqizib ketadi. Ushbu holatni turli kattalikdagi ohaklashgan tsementli qumtoshda kuzatish mumkin.

Suffoziya hodisalarini asosiy sabablari-yer osti suvlarida gidrodinamik bosim kuchlarini vujudga kelishi va suvning kritik tezlik qiymatini oshib ketishidir. Bu zarralarni ajrab, oqib chiqib ketishiga sabab bo‘ladi.

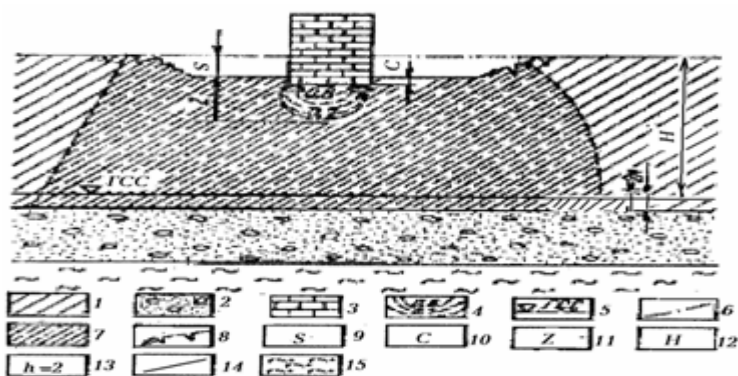
Suffoziya xodisasi donadorlik tarkibi bir jinsli bo‘lmagan jinslar (qatlam)ga xosdir. U turli zarrali qumlarda quyidagicha ro‘y beradi. Qum xar-xil kattalikdagi zarralardan tuzilgandir. Katta zarralar strukturaviy sinch (to‘r)ni tashkil qiladi. G‘ovaklar yetarlicha katta bo‘lganligidan va

ular orqali sizib oqib o'tayotgan suv bilan mayda zarralar (gilli va changsimon) ham oqib o'tadi. Bunday qumlarda suffoziya hodisasining qiymati 5 dan ortiq bo'lgan vaqtdan boshlab vujudga keladi. Suffoziya hodisasi tog' jinslarining chuqur qismida yoki yer yuzasiga yaqin joyida ro'y berishi mumkin.

Suffoziya tog' jinsi chuqurliklarida, turli tarkib va g'ovaklikka ega bo'lgan ikki qatlam chegarasida hosil bo'lishi mumkin. Bunda bir jinsning mayda zarralari, suv bilan ikkinchi jinsning g'ovaklariga o'tib boradi. CHegaraviy (kontaktli) suffoziyada qatlamlararo ostki qatlam hosil bo'lishi yoki g'ovaklar yuvilib ketishi mumkin. Buni fil'trlanish koeffitsienti 2 dan katta bo'lgan va qumli qatlamlarda kuzatish mumkin.

SHuni ta'kidlash lozimki, lyossimon jinslarda suffoziya faqatgina kontaktlarda rivojlanmasdan o'zida «gilli» yoki «lyosli karst» deb nomlanuvchi hodisaga sabab bo'ladi.

Kovaklar yo'llarda yer qazish ishlarini olib borishda sizayotgan suvning turbulentli oqimi ta'sirida kengayib boradi. Jins yemiriladi va uning o'rnida kovaklar hosil bo'ladi. Mexanik va kimyoviy suffoziya yer usti yaqinida gidrodinamik sharoitni tabiiy va sun'iy ravishda o'zgarishi- yer osti va yer usti suvlari sathining o'zgarishi, suv so'rib chiqarish faol ko'rinadi.



6.11-rasm. Cho'kish hodisasi tufayli lyossimon jinslarda liformatsiyalangan chegaralar sxemasi (Mavlonov va K.Pilatov): 1-mikro g'ovakli cho'kuvchan lyossimon jinslar (suv bilan namlangan); 2-toshli shag'allar; 3-jinsda chiqindidan keyin ko'rilgan inshoot; 4-tashqi kuch ta'sirida gruntlarda kuchlanishning tarqalish sxemasi (0,2 va 0,8 kuchlanishlar miqdori, 6,kgk/sm²); 5-lyossimon jinslar namlanishga qadar grunt suvining sathi; 7-bir oz cho'kkan va suv bilan namlangan jins; 8-cho'kish natijasida cho'kuvchan uchastkada hosil bo'lgan yoriqlar; 9-cho'kishning miqdori, sm; 10-qo'shimcha cho'kish miqdori, sm; 11-Inshoot og'irligi ta'sirida deformatsiyalangan zonaning qalinligi, m; 12-cho'kuvchan jinsning qalinligi, m; 13-grunt namlanishi natijasida kapilyar ko'tarilish miqdori; 14-cho'kishdan keyin yer yuzasining sathi; 15- gil qatlamlari

Suffoziya jarayonlari daryo vodiylarining yon bag'irliklarida, suv omborlari qirg'oqlarida, yog'in suvlarining keskin tushishi yoki ortiqcha suvni chiqarib yuborishda, grunt suvlarini yer tagidan chiqish joylarida, shuningdek sug'oriladigan maydonlarida ko'plab kelib chiqadi. Qurilishda chuqurliklar qiyaliklarida suffoziya jarayonidagi zarralar oqizib chiqishi natijasida, yerning usti

o'pirilib tushishi, voronkalar hosil bo'lishi, surilishlar kelib chiqishi mumkin.

Kimyoviy suffoziya uzoq vaqt davom etib, faqatgina karbonat jinslarni va oson yeriydigan moddalarni yeritibgina qolmay, balki kremnezemni yeritadi. Jinslarni uzoq vaqt ko'plab miqdorda yerishi oqibatida kimyoviy suffoziya, karst jarayoniga aylanib ketadi.

Suffoziya hodisalari bino va inshootlarning mustaxkamligiga salbiy ta'sir ko'rsatadi. Suffoziya hodisasiga qarshi barcha chora-tadbirlar bilan kurashmoq lozimdir. Ushbu ko'riladigan chora-tadbirlardan asosiy maqsad-suvning sizib o'tishini to'xtatishdir. Buni turli usullar bilan amalga oshiriladi: atmosfera yog'in suvlarining oqim yo'nalishini tartibga solish va yer ustini nam o'tkazmaydigan qilib himoya qilish, yer osti suvlarini oqib chiqish joylarini zichlab bekitish yoki qum to'ldirish, gruntlar tarkibidagi suvlarni qochirish uchun drenaj quvurlari o'rnatish, suv sizib o'tish tezligini kamaytirish, suffoziyaga uchragan jinslarni silikatlab, tsementlab yoki loyli qorishmalar bilan zichlash, poydevorlarni maxsus turlaridan, masalan qoziqli poydevorni qo'llashdir.

Inshootlarni loyihalash va qurish jarayonida bajariladigan muhandislik -geologik qidiruvlarida suffoziya hodisasini o'rganish uchun tog' jinslarini granulometrik tarkibini, turini, sizish oqimining tezligini, oqim gradientini, suffoziya uchragan tog' jinslarining fizik - kimyoviy xossalarini, granulometrik va mineralogik tarkibini, suvda oson yeriydigan tuzlarning yotishi, g'ovakliligi, suv o'tkazuvchanligi va boshqa xossalarini nazarda tutish kerak. Suffoziyaning oldini olish choralaridan biri unga uchraydigan grunt qatlamlarini yer osti va atmosfera yog'inlaridan saqlashdir. SHu maqsadda ochiq beton ariqlar yotqiziladi. Yer osti suvlarini tartibga solish, yo'nalishini o'zgartirish uchun ochiq yoki yopiq zovurlar qaziladi. Yer osti suvlari harakatini kamaytirish maqsadida, suvli grunt qatlamlariga suyuq shisha, tsement qorishmalari yoki gilli qorishmalar yuboriladi.

6.10-§. CHo'kish hodisasi

Inshootlardan uzatiluvchi yuk ta'sirida uning zaminida shakl o'zgarish holati yuz berib, gruntни cho'kishga olib keladi. CHo'kish deganda grunt tuzilishining tub o'zgarishsiz zaminning pastga yo'nalgan

siljishi tushuniladi. Tashqi kuch yoki o'z og'irligi ta'sirida zo'riqish holatidagi gruntning, qo'shimcha omillari tufayli kelib chiqadigan qo'shimcha deformatsiyalari - cho'kish deb ataladi.

Cho'kuvchan gruntlarga quyidagilar kiradi: Lyoss va lyossimon jinslar, (namlanganda cho'kadi), muzlagan gruntlar (yeriganda cho'kadi, qumli, suvga to'yingan gruntlar (harakatga kelganda cho'kadi). Lyoss va lyossimon gruntlar cho'kish xususiyatiga ko'ra 4 ta turga bo'linadi.

1. Namlanish natijasida o'z og'irligi ta'sirida cho'kadigan lyoss va lyossimon jinslar O'rta Osiyoda ko'p tarqalgan. F.O.Mavlonov, P.M.Karpov va A.I.Islomov ma'lumotlariga ko'ra, ularning cho'kish miqdori 2,5-3,0m gacha boradi.

2. Namlanish natijasida o'z og'irligi va bino bosimi ta'siridan kuchli cho'kadigan jinslar. Bino og'irligi ta'sirida qo'shimcha cho'kish hosil bo'ladi. (6.11-rasm)

3. Suv ta'sirida shishib, so'ngra tashqi yuk (bino yoki inshoot) og'irligidan zichlanadigan va ma'lum darajada cho'kadigan jinslar. Bular asosan tarkibida montmorillonit minerallari ko'p bo'lgan lyossimon jinslardir.

4. Namlanganda o'z og'irligidan zichlanmaydigan jinslar. Bularga asosan yer osti suvli qatlamlari tagida yotgan hamda doimiy oqava suvlar ta'sirida hosil bo'lgan allyuvial lyossimon jinslar, shuningdek doimo sug'oriladigan joylardagi lyossimon jinslar ham kiradi.

Gruntlarning ko'p yillar davomida namlanish oqibatida ularda cho'kuvchanlik xususiyati yo'qoladi. Tog' jinslarining cho'kuvchanligi, ularning genetik turiga, g'ovakligiga va tarkibiga bog'liq. Jinslarning cho'kuvchanligi haqida haligacha aniq bir fikrga kelinmagan. O'rta Osiyoda uchraydigan lyoss va lyossimon jinslarda sodir bo'ladigan cho'kish hodisasini o'rganish bilan juda ko'p olimlar ham shug'ullanib kelishgan. Ular lyossimon jinslarda sodir bo'ladigan cho'kish hodisasining sabablari xaqida turlicha fikrlarni bayon qilganlar. Buning sababi lyossimon jinslarning tarkibi va tuzilishi har xilligi, turli genetik tipga mansubligi va namlanish sharoitining turlicha bo'lishidir.

Ayrim olimlar cho'kuvchanlik sababi, tabiiy zichlanmay qolishlik deb taxmin qilsa, boshqalari cho'kish hodisalari ular tarkibidagi suvda tez yeriydigan tuzlarning yuvilishi natijasida vujudga keladi deb

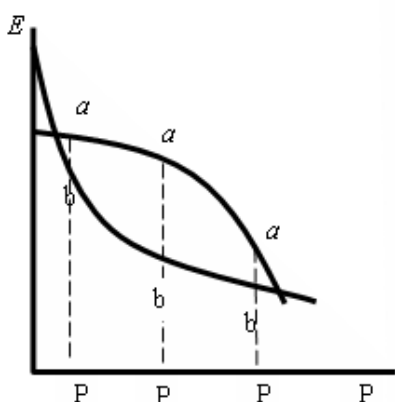
hisoblaydilar. Boshqa bir gurux olimlar, lyosslardagi cho‘kish hodisasini, suv sizish vaqtida juda mayda va nozik zarralarning suv bilan birga chiqib ketishi hisobiga lyosslarning keyinchalik zichlanishi deb tushuntiradilar. Birinchi turdagi fikr-suvni gruntga nisbatan ta’siriga turlicha yondoshishdir. Bunda gruntning namligi oshsa, cho‘kish hodisasi sodir bo‘ladi, deb hisoblanadi.

Rus olimlari Ye.A. Zamarin va M.A.Reshetkinlar cho‘kish hodisasi vujudga kelishida lyosslardagi ko‘zga ko‘rinadigan yirik g‘ovaklar katta rol o‘ynaydi deb hisoblaydilar.

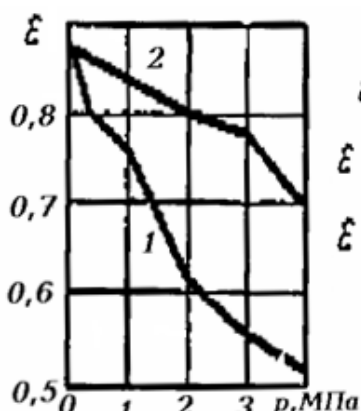
Nisbiy cho‘kuvchanlik quyidagicha aniqlanadi:

$$S = \frac{h - h_1}{h_0} \quad (6.1)$$

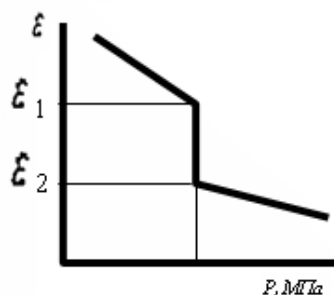
bu yerda: h - tabiiy namlikda olib tekshirilayotgan namunaning tabiiy va bino bosimi ta’siridagi balandligi, mm.



6.12-rasm. Suvga to'la to'yingan va tabiiy namlikdagi lyosslarning zichlanish grafi



6.13-rasm. Oldindan ivitilgan (1) va tabiiy namlikdagi (2) lyosslarning zichlanish grafi



6.14-rasm. Lyosslarning zichlanishini ifodalovchi egri chiziq

h_1 -tekshirilayotgan namunaning tabiiy va bino bosimi ta’sirida namlangandan keyingi balandligi, mm.

h_0 -tabiiy namlikda olib tekshirilayotgan namunaning tabiiy bosim ta’siridagi balandligi, mm.

Nisbiy cho‘kuvchanlikning qiymati buyicha jinslar quyidagicha bo‘ladi:

Agar $S > 0,01$ bo‘lsa, cho‘kuvchanlik xossasiga ega ekanligi va $S < 0,01$ bo‘lsa amalda cho‘kuvchanlik xossasiga ega emasligi aniqlanadi.

SHuni nazarda tutish lozimki:

Lyoss va lyossimon jinslardagi cho‘kish chegarasi, yer yuzidan 8...10 m, ba’zan 20...25 m chuqurlikda ro‘y beradi.

CHO‘kuvchanlikni asosiy belgilovchi ko‘rsatkichlari lyossimon jinslarning zichligi va g‘ovakligidir.

Ularning zichligi - $1,7 \text{ g/sm}^3$, g‘ovakligi esa - 80% atrofida bo‘lib, ular ushbu ko‘rsatkichlarning yuqori qiymatlari hisoblanadi.

Tajribaxona sharoitida lyossimon jinslarning cho‘kuvchanligini kompression asbobda, dala sharoitida esa shtamplar yordamida tekshirib ko‘riladi.

Tabiiy namlikdagi (1) va suvga to‘yingan (2) lyossimon jinslar zichlanishining egri chiziqlari 6.12-rasmda ko‘rsatilgan. Birinchi qabariqli egri chiziq (1) katta bosim ostida, jinsning yuqori darajada zichlanganligini ko‘rsatadi.

Ikkinchi botiq egri chiziq - uncha katta bo‘lmagan bosimdagi, yuqori zichlanganlikni ko‘rsatadi.

Birinchi holda, bog‘lanishlar anchagina mustahkam bo‘lib faqatgina kuchayib borayotgan zo‘riqishlardan buzilsa, ikkinchi holda bog‘lanish mustahkamligi lyossimon jins suv bilan namlanganda sezilarli darajada pasayadi. 1 va 2 egri chiziqlarni bir - biridan farqlanishi tabiiy namlikdagi va suv bilan namlangandagi zichlanish darajasi turlicha bo‘lishligini ko‘rsatadi va lyossimon jinslar uchun cho‘kuvchanlik me‘zoni bo‘lishi mumkin.

Ikki egri chizikli grafik - lyossimon jinslarning cho‘kuvchanligi qiymati doimiy bo‘lmasdan, balki siquvchi kuchga bog‘liqligini ko‘rsatadi.

Ikki egri chizikli grafik usuli, bosimning har qanday qiymatiga tanlab olingan oraliqdagi cho‘kuvchanlikni aniqlashga imkon beradi (6.13 - rasm).

CHO‘kuvchanlikni bitta egri chiziq yordamida aniqlash usuli, mavjud bo‘lib, bu usulda jinsdan namuna olinib, oldindan belgilangan yuklamaga moslab namlanadi (6.14-rasm).

Bitta egri chiziq yordamida aniqlash usuli inshootning ishlash sharoitidagi jinsning haqiqiy holatini ifodalaydi deb hisoblanadi.

Hozirda tajribaxona sharoitida sinash chog'ida cho'kuvchanlikni aniqlashda namunaga inshoot og'irligi va ustidagi namlangan grunt og'irligidan kam bo'lmagan yuk ta'sirida sinashni tavsiya qilinmoqda.

Dala sharoitidagi cho'kuvchanlikni shtamp usulida aniqlash, tajribaxona sharoitida aniqlashga qaraganda aniqroq bo'ladi. Shtamp usuli bilan aniqlashda, namlangan jinslarni inshoot og'irligi va jins ustida yotgan massalariga teng bo'lgan yuk ta'sirida sinab ko'riladi.

Gruntlardagi cho'kish hodisasi xalq xo'jaligiga juda katta zarar keltiradi. Lyoss va lyossimon jinslar ustiga qurilgan bino va inshootlar zaminidagi jinslar zichlanib, o'z hajmini kamaytiradi va cho'kish vujudga keladi. Bino va inshootlar zamindagi gruntlar bilan birgalikda cho'kadi. Cho'kish bir tekisda sodir bo'lsa, bino va inshootlar uchun uncha xavf keltirmaydi, agar cho'kish notekis bo'lsa, bino yoki inshoot qiyshayadi, ba'zan esa qulab tushadi. Cho'kish hodisasini o'rganish bino va inshootlarni loyihalashda juda katta ahamiyatga ega.

Cho'kuvchanlik hodisasi sodir bo'lishini oldini olish maqsadida quyidagi muhandislik - choralarini ko'riladi:

1. Cho'kish ta'sirida bino va inshootlar qurilmalarining shikastlanishini oldini olish maqsadida foydalaniladigan konstruktiv tadbirlar.

2. Lyoss va lyossimon jinslarni, atmosfera, yer osti va oqova suvlar ta'sirida namlanishini oldini olish maqsadida amalga oshiriladigan chora-tadbirlar.

3. Gruntlarni sun'iy ravishda qotirish, suyuq shisha yordamida va issiqlik ta'sirida qotirish usullaridan foydalanish.

Bino va inshootlar ostidagi cho'kuvchan gruntlarni iloji boricha olib tashlab, o'rniga zich, cho'kmaydigan gruntlarni joylashtirish lozim.

Nazorat savollari:

1. Tog' jinslari nurashining qanday ko'rinishlari bor? Nurashni qurilish amaliyotidagi ahamiyatini tushuntirib byering.
2. Elyuviy qanday hosil bo'ladi? Uning asosiy xossalarini sanab byering.
3. Lyosslar qanday hosil bo'ladi? Uning qurilish xossalari qanday? SHamolning geologik ishi qay yusunda bo'ladi?

4. Delyuvial yotqiziqlar qanday hosil bo‘ladi? Ularning qurilish hossalari qanday bo‘ladi?
5. Daryo voxalari qanday yo‘llar bilan hosil bo‘ladi? Ular tuzilishining xususiyatlarini ko‘rib chiqing.
6. Allyuvial yotqiziqlarning qurilish hossalari qanday bo‘ladi?
7. Dengizning geologik ishi bosqichlarini ko‘rib chiqing.
8. Dengiz yotqiziqlari qanday yo‘llar bilan hosil bo‘ladi? Cho‘kindilarni tarqalishini dengiz chuqurligiga bog‘liqligini tushuntiring? Dengiz yotqiziqlarini qurilish hossalari qanday?
9. Muzliklar va muz-daryoli yotqiziqlar qanday hosil bo‘ladi? Ularni qurilish hossalari ko‘rib chiqing? Muzli jinslarni tarqalish joylarini aytib o‘ting.
10. SHamolning geologik ishi nimalardan iborat? Denudatsiya jarayoni nima?
11. Karstlar qanday yo‘llar bilan hosil bo‘ladi, ular tarqalgan xududlarda qurilish ishlari qanday yo‘llar orqali amalga oshiriladi?
12. G‘orlar va ularning turlarini aytib byering
13. Karstli hududlarda qurilish ishlari qanday olib boriladi?
14. Sellar qaysi yo‘llar bilan hosil bo‘ladi? Sel havzalari nimalardan iborat?
15. Jarliklarni hosil bo‘lishini tushuntiring?
16. Surilish hodisalari qanday jinslarda ruy beradi? Qiyaliklarni turg‘unlik darajasi qanday baholanadi? Surilish sodir bo‘ladigan hududlarda qurilish ishlarini olib borishda surilishga qarshi qo‘llaniladigan tadbirlarni aytib byering?
17. Plivunlarni hosil bo‘lishini tushuntiring?
18. Plivunlarga qarshi qanday chora tadbirlar ko‘riladi?
19. Suffoziya hodisasi nima va u qurilish ishlarida qanday ahamiyatga ega?
20. Cho‘kish hodisasi qanday vujudga keladi?

7-BOB. YER OSTI SUVLARI

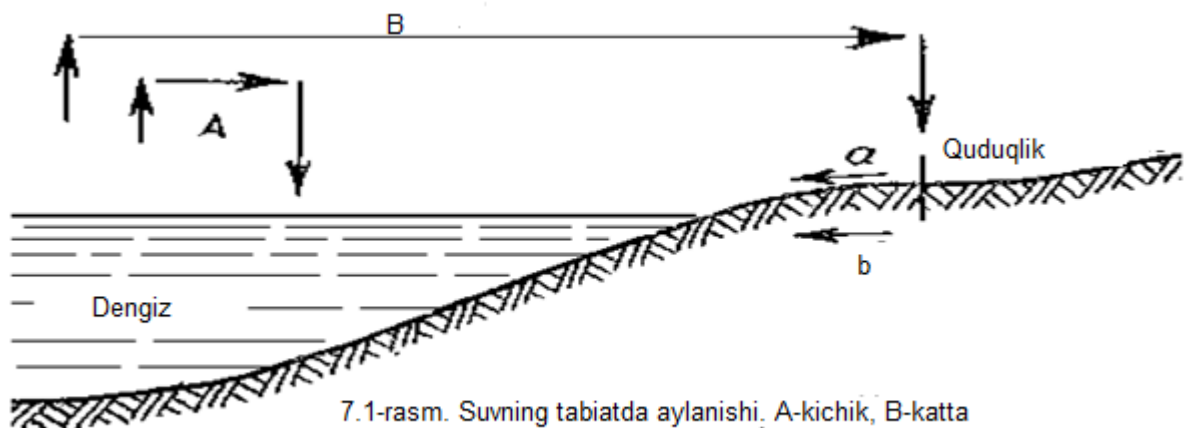
Tayanch soʻz va iboralar: yer osti suvlari, atmosfera yogʻinlari, yuzaki suvlar, juda yumshoq suv, yumshoq suv, oʻrtacha qattiq suv, qattiq suv, juda qattiq, grunt suvlari, grunt suvlari sathi, gidroizogips chiziqlari, gidroizogips haritasi, qatlamlararo yer osti suvlari, quduq, zovurlar, artezian suvlar.

7.1-§. Yer osti suvlarining paydo boʻlishi

Yer yuzidagi suv har doim harakatda boʻladi. Dengiz, okean va quruqlik yuzalaridagi suv bugʻlanib, atmosferaga koʻtariladi.

Maʼlum sharoitlarda atmosferadagi suv bugʻlari kondensatlanib, qor, yomgʻir shaklida yer yuzasiga, suv havzalariga qaytib tushadi. SHu tariqa suvning tabiatda aylanishi kuzatiladi (7.1-rasm).

Atmosfera yogʻinlari va yuzaki suvlar yerga shimila borib, yer qobigʻini geologik sharoiti, togʻ jinsining suv oʻtkazuvchanligi, haroratiga qarab yer osti suvlarini hosil kiladi.



Atmosfera suvlaridan tashqari yer qobigʻida chuqurlik suvlari mavjuddir. Ular kislorod va vodorodning birikishidan hosil boʻlib, yerigan va asta - sovib borayotgan togʻ jinlaridan ajralib chiqadi. Atmosfera suvlarining yerga shimilishidan hosil boʻlgan suv - filʼtrlanish suvlari deb ataladi. Atmosfera yogʻinlari qancha koʻp boʻlsa, u gravitatsion suv shaklida, tuproqda toʻplanib, seyin oqa boshlaydi va bugʻlanish boʻlmaydigan chuqurlikgacha kirib boradi. SHu tariqa yer osti suvlarining oʻrni har doim toʻlib turadi.

Yer osti suvlari infil'tratsiyadan, ya'ni atmosfera suvlarining yerga singishidan tashqari, kondensatsiya yordami bilan ham hosil bo'ladi. Kondensatsiya deganda atmosferada tuproqqa kirgan suv bug'ining suvga aylanishi jarayoni tushuniladi. Yer ustidagi havo suv bug'iga to'yingan bo'lsa, hamma vaqt suv bug'i tuproqqa kira oladi. Tuproq harorati pastroq bo'lsa, tuproqqa kirib borgan bug' quyuqlashib, kondensatlanib suvga aylanadi.

7.2-§. Yer osti suvlarining fizik-kimyoviy xossalari

Fizik xossalari. Amaliy masalalarni hal qilishda yer osti suvlarining quyidagi fizik xossalari o'rganiladi: harorati, rangi, hidi, mazasi, zichligi.

Yer osti suvlarining harorati katta oraliqlarda o'zgarib, manfiy haroratdan, juda yuqori haroratgacha (100°S) o'zgarishi mumkin. Harorati buyicha ular juda sovuq suvlarga (harorati 4°S dan past), sovuq suvlarga (harorati $4-20^{\circ}\text{S}$), iliq suvlarga (harorati $20-37^{\circ}\text{S}$), issiq suvlarga (harorati $37-42^{\circ}\text{S}$) va juda issiq suvlarga (harorati 42°S dan yuqori) bo'linadi. Manfiy haroratli yer osti suvlari doimiy muzlik mavjud bo'lgan xududlarda tarqalgan. Issiq va tyermal suvlar harakatdagi vulqonlar vujudga keladigan hududda tarqalgan va chuqur yer osti suvlari uchun harakterlidir. Boshqa fizik xossalar yer osti suvining harorati va tarkibidagi yerigan moddalarning sifati va miqdoriga bog'liqdir.

4°S haroratdagi toza suvning eng yuqori zichligi – 1 g/sm^3 ga teng. Uning tarkibidagi minerallarga qarab, zichligi ham o'zgarishi mumkin. Toza oqar suvlar kam minerallashganligi sababli, zichligi 1 g/sm^3 yaqin. Minerallashgan okean suvlari (35 g/l)ning zichligi - $1,03... 1,08 \text{ g/sm}^3$ ga teng bo'lsa, sho'r suvlarniki esa ($300 - 360 \text{ g/l}$) - $1,15... 1,22 \text{ g/sm}^3$ ga teng.

Toza suv - rangsiz, mazasiz, hidsizdir. Suvning tarkibida organik moddalar, temir oksidlari, suzib yuruvchi zarralar uning rangini xiralashtiradi, ta'mini esa yoqimsiz qiladi. Ayniqsa tarkibida oltingugurt bo'lgan vodorodli suvdan aynigan tuxum hidi keladi, karbonat angidridli gaz suvni musaffo qilsa, kal'tsiy karbonat - suvga yoqimli maza kiritadi. Osh tuzi suvni sho'r kilsa, magniy va sul'fat natriy tuzlari suvga achchiq ta'm kiritadi. Hamma tuzlar suvning tarkibida birgalikda bo'lsa, ta'mi

achchiq - sho‘r bo‘ladi. Suv meyo‘rdagi tozalikka ega bo‘lishi uchun ularning miqdori 0,3 - 0,4 g/l oraliqda bo‘ladi.

Kimyoviy tarkibi. Toza suv tabiatdagi moddalarni yeritadigan yaxshi yerituvchidir. Unda qattiq, suyuq va gaz holatidagi moddalar yeriya. Tabiatdagi har qanday suv, u yer ostida yoki yer ustidami tog‘ jinslari bilan birlashganda, o‘z tarkibida kimyoviy elementlarni yeritib oladi. Ularning mineral qismini belgilovchi asosiy elementlar - karbonat, sul‘fat, xlor, kal‘tsiy, magniy, natriy tuzlaridir. Gazlardan esa kislorod, azot, uglyerod, vodorod hisoblanadi.

Texnikaviy maqsadlarda, sug‘orishda va qurilishda ishlatiladigan suvlar uchun qattqlik, kislotalilik, ishqorli xususiyat va agressivlik muhim xossa bo‘lib hisoblanadi.

Suvning qattqligi deganda uning tarkibidagi kal‘tsiy va magniy tuzlari miqdoriga aytiladi. Suvning qattqligi 2 xil: umumiy va doimiy qattqliklarga bo‘linadi.

Umumiy qattqlik suvdagi kal‘tsiy va magniy tuzlarining umumiy miqdorini belgilaydi. Karbonat qattqligi - kaltsiy va magniy karbonatlari tuzlari miqdorini ifodalaydi.

Suvni qaynatish chog‘ida bu suvlarning bir qismi cho‘kma holiga tushadi.

Qattqligi bo‘yicha suvlarni quyidagi turlarga bo‘linadi:

Juda yumshoq suv - qattqligi 1,5 mg/ekv

Yumshoq suv - qattqligi 1,5...3 mg/ekv

O‘rtacha qattiq suv - qattqligi 3...6 mg/ekv

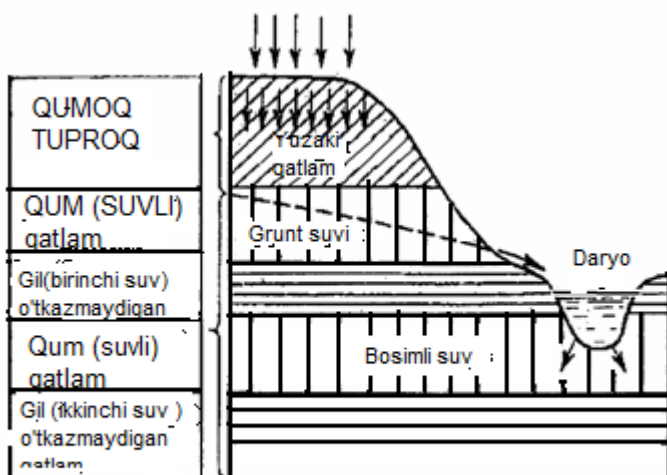
Qattiq suv - qattqligi 6...9 mg/ekv

Juda qattiq - qattqligi 9 mg/ekv dan ortiq.

Suvning kislota - ishqorlik xossalari rH belgi orqali belgilanib, vodorod ionining teskari qiymati logarifmiga tengdir, ya‘ni $rH = \lg [H^+]$. Neytral suv uchun $[H^+] = [OH^-] = 10^{-7} \text{ g/mol}$, ya‘ni $rN = 7$

$RN < 7$ bo‘lsa suv nordon, $RN > 7$ bo‘lsa suv ishqorli bo‘ladi.

Suvning agressivligi deganda - uni metall, temirbeton va beton qurilmalarini yemirish xususiyatiga aytiladi. Agressivlikning bir necha turi bor: karbonkislotali, ishqorli, umumkislotali, Sulfatli, magnezial, kislorodli.



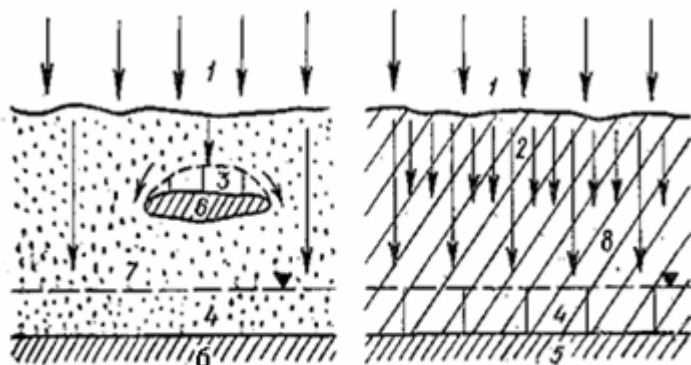
7.2-rasm. Yer osti suvlarining joylanishiga qarab klassifikatsiyasi

birikmalar bilan reaksiyaga kirishib, beton tarkibida ($\text{CaSO}_4 \cdot 2\text{H}_2\text{O}$) gips kristallarini hosil qiladi. Bu kristallarning hajmi ortib beton devorchalarini yemiradi. Sulfatli suv tarkibida SO_4^{2-} ioni 2500 mg/l gacha bo'lsa, bunday suv oddiy tsementni yemirmaydi. Sulfatga turg'un tsementlar, ushbu ko'rsatgichning 400 mg/l dan ko'p bo'lmagan miqdorida yemirilmaydi.

Magnezial agressivlik - suv tarkibida magniy miqdori 2500 mg/l dan ko'p bo'lgan miqdordagina ro'y beradi. Magnezial yemirilishda ham beton g'ovakchalari devorlarida zo'riqishlar hosil bo'lib, uni buzilishga olib keladi.

7.3-§. Yer osti suvlarining yotish sharoiti buyicha turlari

Yer osti suvlarini yer qobig'ida joylashishi bo'yicha turlari gidrogeologiyada muhim o'rin tutadi. Yotish sharoiti bo'yicha yer osti suvlari quyidagi turlarga bo'linadi: yuzaki suvlar, grunt suvlari, qatlamlararo suvlar (7.2-rasm).



7.3-rasm. Yuzaki suv (verxovodka): 1-yog'in suvi 2-infiltratsiya suvi; 3-yuzaki suvi; 4-grunt suvi; 5-suv to'sar; 6-gilli qatlamcha; 7-qum; 8-gilli qum.

Karbonkislotali va ishqorli agressivlik, beton tarkibidagi kal'tsiy karbonat (CaCO_3) va kal'tsiy gidrooksidni (Ca(OH)_2) ni yeritish tufayli yemiradi. Sulfatli agressivlik hosil bo'lishining sababi, suvda SO_4^{2-} ionining ko'p miqdorda to'planishidir.

Sulfatli suv, beton tarkibiga kirib uning tarkibidagi ohakli

birikmalar bilan reaksiyaga kirishib, beton tarkibida ($\text{CaSO}_4 \cdot 2\text{H}_2\text{O}$) gips kristallarini hosil qiladi. Bu kristallarning hajmi ortib beton devorchalarini yemiradi. Sulfatli suv tarkibida SO_4^{2-} ioni 2500 mg/l gacha bo'lsa, bunday suv oddiy tsementni yemirmaydi. Sulfatga turg'un tsementlar, ushbu ko'rsatgichning 400 mg/l dan ko'p bo'lmagan miqdorida yemirilmaydi.

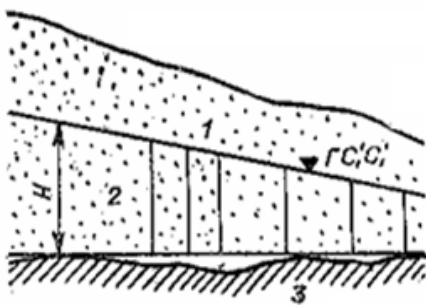
Magnezial agressivlik - suv tarkibida magniy miqdori 2500 mg/l dan ko'p bo'lgan miqdordagina ro'y beradi. Magnezial yemirilishda ham beton g'ovakchalari devorlarida zo'riqishlar hosil bo'lib, uni buzilishga olib keladi.

Bu asosiy guruhlardagi yer osti suvlaridan tashqari o'ziga xos hosil bo'lgan darzliklar orasidagi karst va mineralli suvlar ham bo'ladi.

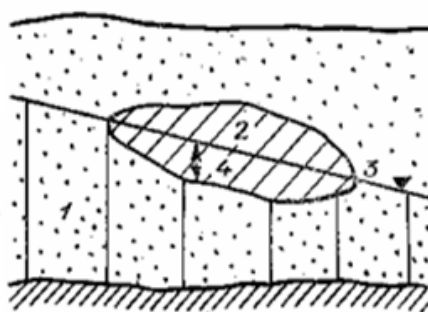
Yuzaki suvlar-Aeratsiya chegarasida vaqtinchalik yig'ilib qolgan yer osti

suvlarini-yuzaki suvlar deb ataladi. Aeratsiya chegarasi uncha chuqur bo'lmagan, grunt suvlari gorizontal ustida joylashadi. Yuzaki suvlar suvning suv o'tkazmaydigan yoki yarim o'tkazmaydigan qatlamlari, masalan; gilli linzalar, qumoqli qum yoki zich tog' jinslari ustida to'planishidan paydo bo'ladi. Suvning tuproqqa shimilishi (infiltratsiya) chog'ida, suv vaqtincha bu qatlam ustida to'xtalib, suvli gorizontal hosil kiladi. Yuzaki suvlar mavsumiy bo'lib, yomg'irlar yog'ishi va qorlar yerishi davrida hosil bo'ladi. Boshqa paytlarda bu suvlar yer yuziga yaqin bo'lsa, bug'lanib ketadi yoki ostki gruntlarga shimilib ketishi mumkin. Qish mavsumida yuzaki suvlar muzlaydi, yozda issiq kunlarda ularning harorati 25° ... 30° S gacha yetadi. Yuzaki suvlar - aeratsiya chegarasida suv o'tkazmaydigan qatlami bo'lmagan takdirda ham vujudga kelishi mumkin. Masalan, qumoq grunt qatlamiga anchagina miqdorda suv yig'iladi, ammo uning suv o'tkazuvchanligi past bo'lganligidan shimilish jarayoni sekin boradi (7.3-rasm).

Yuzaki suvlarga xos bo'lgan xususiyatlar quyidagilardir: vaqtinchalik, mavsumiy paydo bo'lishi, katta bo'lmagan maydonlarda tarqalishi, bosimsizlik va kichik qalinlikka ega bo'lishlik. Suvni o'zidan yaxshi o'tkazadigan jinslar, masalan qumlarda yuzaki suvlar kam uchraydi, har xil qumloq tuproqlarda va lyoss jinslari bo'lgan hududlarda yuzaki suvlar ko'plab tarqalgan. Qurilishda yuzaki suvlar anchagina jiddiy qiyinchiliklar tug'dirishi mumkin. Qurilishda binolarning yer osti qismlari (yerto'lalar, qozonxonalar) suvdan yaxshi himoya qilinmagan bo'lsa yoki suvni chiqarib yuborish choralari ko'rilmagan bo'lsa, ular suv ostida qolishi mumkin. So'nggi tekshirishlar shuni ko'rsatadiki, suv jo'mraklaridan va suv havzalaridan suvning oqishi natijasida lyoss tog'



7.4-rasm. Grunt suvi
1-grunt suvining sathi(g.s.s); 2-shu joyidagi suvli qatlam qalinligi (H); 3-suv o'tkazmaydigan qatlam



7.5-rasm. Mahalliy bosimning vujudga kelish chizmasi; 1-grunt suvi; 2-gilqatlamchasi; 3-grunt suvining yuzasi mahalliy bosimning balandligi.

jinslari tarqalgan hududlarda sanoat korxonalarini va turar joy binolari atrofida yuza suvlarining ko'tarilishi kuzatilmoqda. Bu esa bino zaminining mustahkamligiga

katta ta'sir etadi va inshootning turg'unligini kamaytiradi.

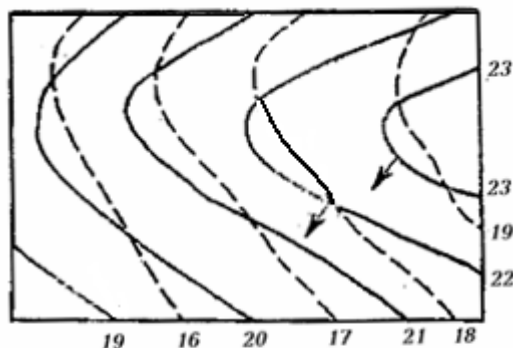
Grunt suvlari - grunt suvlari uchun asosiy elementlardan biri, uning ostida suv o'tkazmaydigan qatlamning yotishidir. Grunt suvlari yer qatlamining birinchi suvli gorizontini hosil qiladi. Grunt suvlari atmosfera va yer usti suvlari bilan bog'langan bo'ladi. Grunt suvlarining yuzasi grunt suvlari sathi deb ataladi (7.4-rasm).

Grunt suvlari yer osti havzalari va oqimlarini hosil qiladi. Ular yuzasi gorizont bo'lishi mumkin. Odatda grunt tarkibidagi suv o'z og'irligi bo'yicha pastlikka qarab harakat qiladi. Agarda suvli grunt daryo, jarlik, ko'l yoki yerning pastki tomonidan chiqib ochilib qolmasa, suvning sathi doimiy turaveradi. Daryo yoki oqar ko'llarga yaqin yerlarda grunt suvlarining sathi tekis pasayadi va ushbu yer sathi depressiya yuzasi deb ataladi. Bunday hodisa grunt suvlari sathi daryo suvi sathidan yuqori bo'lganda ruy beradi, buning natijasida grunt suvi daryoga quyiladi. SHuningdek, yer yuzida yerning rel'efiga qarab, grunt suvlari past bosimli buloq suvi shaklida chiqishi mumkin. Agarda daryo yoki ko'ldagi suv sathi yuqori bo'lsa, ular grunt suvlari sathini ko'taradi. Bu ayniqsa suv atrofida qurilgan xududlarda sezilarlidir. Grunt suvlari quyidagi ko'rinishi bilan xarakterlanadi. Grunt suvlari asosan atmosfera suvlari va yer yuzidagi suv havzalari va daryolardan ta'minlanib turadi. Ularning ta'minlash sohasi odatda, tarqalish sohasiga yaqin joyda bo'ladi.

Grunt suvlari bosimsiz bo'lganligi uchun ularning sathi qazilgan quduq og'ziga yetmaydi.

Grunt suvlari yer yuzasidagi suvlar bilan gidravlik bog'liqdir.

Grunt suvlarining sathi va tartibi - daryoga yaqin yerlarda, daryo o'zanidagi suv sathiga bog'liq ravishda o'zgarib boradi.



--- gorizont chizig'i
--- gidroizogips chizig'i
suv osti suvlari oqimining yo'nalishi
7.6-rasm. Gidroizogips haritasi:
1-gorizont chiziq; 2-gidroizogips chizig'i;
3- yer osti suvlari oqimining yo'nalishi.

Daryo va ko'l suvlaridan uzoqlashganda, grunt suvlarining sathi 1...1,5 m gacha o'zgaradi. Grunt suvlarining joylanish chuqurligi 1...2 metrdan 20...50 metrgacha o'zgaradi. Grunt suvlarining qalinligi suvli qatlam qalinligi bilan o'lchanadi.

Grunt suvlari turli yo'llar bilan

hosil bo'lgan bo'sh jinslar (allyuvial, delyuvial, ellyuvial va boshqa jinslar) g'ovaklarida bo'ladi. Odatda, maydalangan tog' jinslarining g'ovaklari va tog' jinslaridagi yoriqlarni infil'tratsiya suvlari to'ldirib turadi. Amalda grunt suvlari handaqlarni, yerto'lalarni to'ldirib qo'yadi, bino va inshootlardan foydalanishni qiyinlashtirib yuboradi.

Grunt suvlari sathi. Respublikamiz xalq xo'jaligida yer osti suvlarining ahamiyati juda ham kattadir. Hozirda, bu suvlar aholi yashaydigan joylarda ichimlik suvi sifatida, sanoat korxonalarida texnikaviy suv sifatida, sug'oriladigan yerlarda sug'orish, yaylovlarda chorva mollarini sug'orish uchun, shuningdek shifobaxsh suv sifatida xalq xo'jaligining boshqa tarmoqlarida keng ko'lamda foydalanilmoqda. Respublikamizning cho'l hududlarida ular asosiy suv manbai bo'lib hisoblanadi.

Mamlakatimizda yer osti suvlari zahirasi juda ko'p bo'lib, ulardan ichimlik suvi sifatida kovlangan 3000 dan ortiq burg' quduq ishlatilmoqda.

Gidrogeologik qidiruv ishlari natijasida burg' quduq qaziladigan joylarning va qaziladigan burg' quduqlarining loyihasi tuziladi.

Quduqlar qazilgach, mahsus asbob yordamida grunt suvining yotish chuqurligi aniqlanadi (7.4 va 7.5-rasmlar). Xaritaga qurilish xududidagi suvli hamma burg' quduqlari tushiriladi. Bu ma'lumotlarga asoslanib, gidroizogips va grunt suvlarining tarqalish chuqurligi xaritalari tuziladi. Quduqlardagi suvlarning sathini, nisbiy bir xil balandligini birlashtirgan chiziq- gidroizogips chiziqlari deb ataladi. Gidroizogips chiziqlari orasi 0,5...1 m qilib olinadi. Gidroizogips chiziqlari yig'indisi gidroizogips xaritasini hosil qiladi (7.6-rasm). Grunt suvlarining oqimi gidroizogips chizig'iga har doim pyerpendikulyar bo'ladi, chunki grunt suvlari yuqori nisbiy belgidan pastki nisbiy belgiga qarab harakatlanadi.

Muhandislik geologik masalalarni yechishda gidroizogips xaritasi asosiy hujjat bo'lib xizmat kiladi. Gidroizogips xaritasidan grunt suvlar oqimini istalgan joydagi yo'nalishini gidroizogips chizig'iga pyerpendikulyar o'tkazib aniqlash mumkin: xarita masshtabi bo'yicha bir gidroizogips balandligidan, ikkinchi gidroizogips balandligini ayirib, ular orasidagi masofaga bo'lsak, yer osti suvi oqimining qalinligini aniqlash mumkin.

Yer yuzasining balandligidan, gidrozogips chizig‘i sathini ayirsak yer osti suvining yotish chuqurligini aniqlaymiz.

Grunt suvlari o‘ziga xos bo‘lgan tartibda o‘zgarib turadi. Vaqt davomida grunt suvlarining sathi, sarfi, kimyoviy tarkibi, harorati va boshqa xossalarning o‘zgarib turishi bunga misoldir. Yuqoridagi o‘zgarishlar yil, mavsum, oy va hatto bir kunda ham ro‘y berishi mumkin.

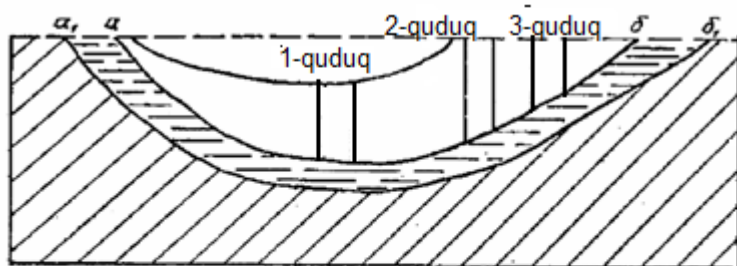
O‘zgarishlarni katta farq qilishligi, grunt suvlarining yer yuzasiga yaqinligiga, ta‘minlanish va sarf bo‘lish sohasining uzoq, yaqinligiga ham bog‘liqdir. Ayniqsa, grunt suvlarining harorati va sathi o‘zgaruvchan xususiyatga ega bo‘ladi.

Ba‘zi hollarda uning sathlarida farqlar bir necha metrlarga yetadi. Grunt suvlarining rejimiga juda ko‘p omillar: yotish sharoiti, ta‘minlanishi, suv almashishi ta‘sir etadi. Ulardan eng asosiylari suv to‘planadigan muhit, iqlim, rel‘ef va insonlarning faoliyatlaridir.

Grunt suvlarining rejimini bilish katta amaliy ahamiyatga egadir. Buning uchun maxsus o‘rganuvchi markazlar tuzilib, ular yer osti suvlari rejimining qonuniyatlarini, ularni keltirib chiqaruvchi omillarni va sun‘iy aralashish yo‘li bilan, o‘zgarishlarni oldindan aytib berish masalalarini o‘rganadi.

7.4. -§. Qatlamlararo yer osti suvlari

Qatlamlararo suvlar ikkita suv o‘tkazmaydigan qatlam ichida joylashgan bo‘lib, yuqoridagisi uning tomi va pastki qatlam asosi bo‘lib hisoblanadi. Bunday suvlar bosimli va bosimsiz bo‘lishi mumkin. Bosimli suvlar suv o‘tkazuvchi qatlamning hammasini to‘ldirib turadi. Ularning



7.7-rasm. Artezian suvining yer yuzasiga chiqishi. Yer (muldasimon) shaklda bosimli suvli gorizontning yotishi, a1a va bb1 - suvli gorizontning yer yuzasiga chiqishi.

to‘yinish sohasi suvli qatlamning yer yuzasiga chiqqan joyi hisoblanadi. Suvning bosimligi p‘ezometrik sath bilan haraktyerlanadi. Bosimli suvlarning to‘yinish sohasi tarqalish sohasi bilan mos

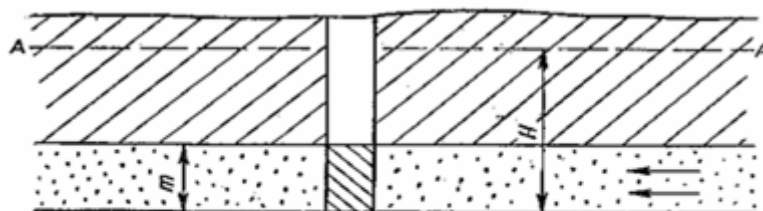
kelmaydi. SHuning uchun bosimli suv qatlamlariga suv yer yuzasiga chiqadigan maydondan ko‘pincha o‘nlab va hatto yuzlab kilometr uzoqdan sizib keladi.

Bosimli suvlar ikki turga ajratilishi mumkin: fontan bo‘lib otilib chiqadigan bosimli suvlar (7.7-rasm) va otilmasdan chiqadigan bosimli suvlar (7.8-rasm), otilmasdan chiqadigan bosimli suvlar subartezian suvlari deb ataladi.

Arteziyan tyermini Frantsiyadagi Artua viloyatining nomidan kelib chiqib, qadimda bu viloyat Arteziya deb atalar edi. 1126 yilda bu viloyatda kovlangan quduqdan katta bosimli suv otilib chiqqan edi. SHundan buyon otilib chiquvchi suv olish uchun kovlanadigan quduqlar arteziyan quduqlari deb ataladi.

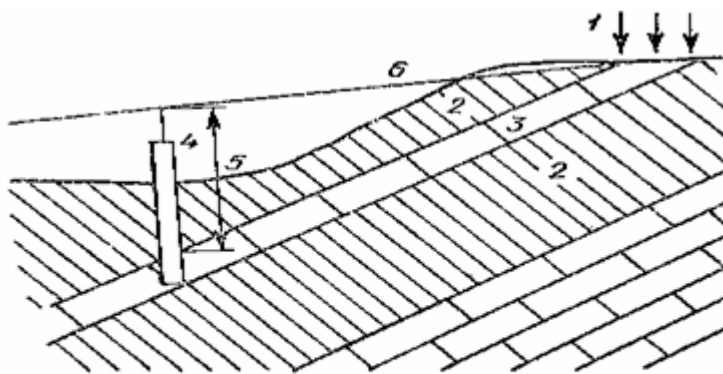
Arteziyan suvlari to‘yinadigan soha bu yerlardan foydalaniladigan joyga nisbatan tamomila boshqacha balandlikka bo‘lishi mumkin (7.8-rasm).

Arteziyan havzasining suv bilan to‘lib turadigan qismi manbaa deb ataladi. Quduq kovlanganda havza suvining sathi quduq og‘zidan ham yuqori ko‘tariladigan qismi bosimli



7.8-rasm. Bosimli suvning peozometrik yuzasi. H-peozometrik sath o'lchami; m-suvli qatlam qalinligi.

qism deyiladi. Arteziyan bosimli suv resurslari sarf bo‘ladigan qismi bo‘shaluvchi qism deb ataladi. Arteziyan suvlari to‘yinadigan, yig‘iladigan, shuningdek oqib chiqadigan joylar arteziyan suvlari havzasini



7.9-rasm Qatlamlarining monoklinal yotishidagi artezan suvi: 1-to'yinish manbai; 2-suv to'sar qatlamlar; 3-suvli qatlam; 4-fontan suvli bug' quduqlar; 5-bosimiga balandligi; 6-peozometrik vuza

tashkil qiladi. (7.9-rasm). Bizning Respublikamizdagi Sirdaryo, Amudaryo va Ustyurt arteziyan havzalari va boshqalari bunga misol bo‘la oladi. Sirdaryo arteziyan havzasi Farg‘ona, Toshkent oldi, CHimkent, Qizilqum, Orol yaqini havzalari va boshqalarga bo‘linadi.

Bu artezian havzalari atrofida suvli bir qancha gorizont bo‘lib, ular o‘ziga xos xususiyatlari bilan bir -biri bilan farq qiladi. Masalan, Farg‘ona artezian havzasi atrofida yigirmaga yaqin suvli gorizont borligi aniqlangan. SHu bilan birga, suvli gorizontlar katta (3500 m gacha) chuqurlikda joylashgan bo‘lishiga qaramay bosim kuchi nihoyatda katta bo‘lganligidan murakkab nasos qurilmalar ishlatishni talab etmaydi, chunki ko‘p hollarda suv quduqdan o‘zi otilib chiqib, fontanlar hosil qiladi. Burg‘ quduqlar orqali suvli gorizont ochilganda suvning sathi ko‘tariladi. Suvning bosimli ekanligini p‘ezometrik sath belgilaydi. P‘ezometrik sathning doimiy va nisbiy balandligi bo‘ladi. Bir xil nisbiy balandlikka ega bo‘lgan p‘ezometrik sathlarni birlashtiruvchi chiziq gidroizop‘ezlar deyiladi.

Bosimli suvlar to‘yinish sohasidan uzoq yo‘lni o‘tib, tog‘ jinslari bilan uzoq vaqt tutashuvda bo‘lganligi sababli, grunt suvlariga qaraganda ko‘proq minerallashgan bo‘ladi.

O‘zbekiston mineral suvlarining shifobaxshlik xususiyatlarini o‘rganish, ulardan juda ko‘p kasalliklarni davolashda muvaffaqiyat bilan qo‘llanilmoqda. Hozirgi vaqtda mineral suv manbalari bazasida bir necha sihatgohlar qurilgandir. Andijon viloyatidagi Janubiy Olamushuk va Polvontosh shifoxonalari, Surxondar‘yo viloyatidagi Jayronxona ishfoxonalari, Farg‘ona viloyatidagi CHimyon shifoxonasi, Namangan viloyatidagi CHortoq shifoxonalari shular jumlasidandir. Toshkent yaqinidagi artezian havzasining mineral suvlaridan oshqozon, ichak, jigar kasalliklarini, moddalar almashinuviga xos va boshqa kasalliklarni davolashda muvaffaqiyat bilan foydalanilmoqda. Toshkent va Farg‘ona mineral suvlari Respublikamizdagi eng yaxshi ichiladigan suv sifatida hammaga manzur bo‘lmoqda.

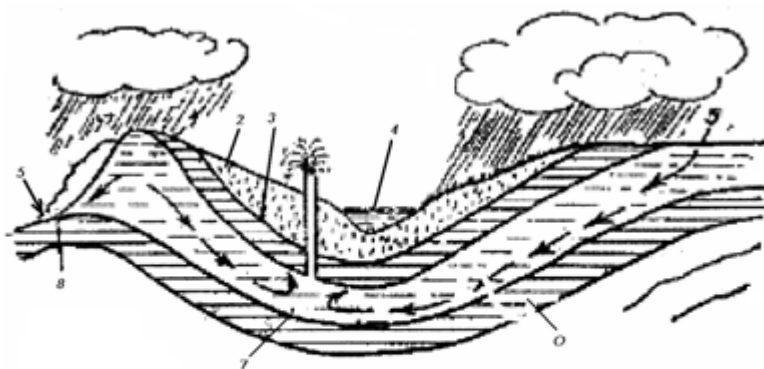
7.5-§. Yer osti suvlarining harakatlanish qonuniyati

Ko‘plab qurilish, sanoat, turar joy binolari, to‘g‘onlar, temir yo‘l va avtomobil yo‘llari qurish masalalarida yer osti suvlarini harakatlanish qonuniyatini bilish shartdir.

Suvning harakatlanishida laminar va turbulent oqim harakati kuzatiladi. Suvning laminar harakati fil’trlanishning asosiy qonuniyatiga

bo'ysunadi. Bosimsiz yer osti suvlarining harakati gidravlik bosim yuqori (sathli) joydan, past bosimli tomonga qarab harakatlanadi. (7.11-rasm).

Gidravlik bosimlar farqi $\Delta H = H_1 - H_2$ (I va II kesimda), suv II



7.10-rasm. Artezian shavzaning qirqimi: 1-suv o'tkazmaydigan qatlam; 2-tuproq suvi; 3-grunt suvi; 4-daryo; 5-buloq; 6-qatlamlar orasidagi pastga tushuvchi yer osti suvi; 7-qatlamlar orasidagi ko'tarushuvchi yer osti suvi; 8-suv o'tkazmaydigan qatlam.

kesim tomon harakat kiladi. Grunt suvining harakat tezligi, bosimlar farqi va fil'tratsiya yo'li uzunligi l ga bog'liq. Bosim farqi (gidravlik gradient) ΔH ni fil'tratsiya yo'li uzunligi l ga nisbati J bilan belgilanadi va gidravlik gradient deb ataladi:

$$J = \frac{\Delta H}{l} \quad (7.1)$$

Grunt suvlarining parallel oqimi ya'ni, laminar harakati ular harakatining asosiy ko'rinishi hisoblanadi va Darsi qonuniga buysunadi.

Bunday harakatni asosan qum, qumoq, qumloq jinlarda kuzatish mumkin.

Suvning laminar harakatini tog' jinlari yoriqlarida ham kuzatish mumkin. Suvning harakatlanish tezligi 300 - 400 m/sutkadan oshganda girdob yoki turbulent harakati ham ma'lum. Harakatning bu turi yirik g'ovakli va yoriqli tog' jinlarida kuzatiladi. Yer osti suvlarining harakat nazariyasi frantsuz olimi Darsi yaratgan qonun asosida quyidagicha ifodalanadi:

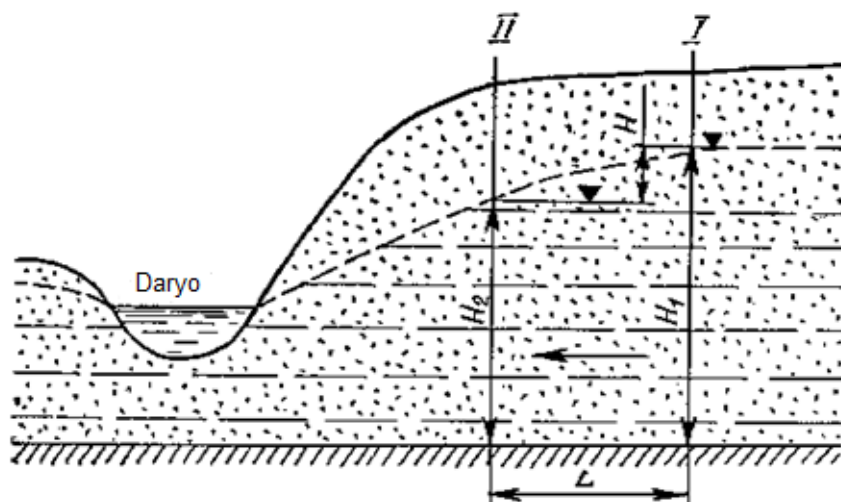
$$Q = K_c F \frac{\Delta H}{\ell} = K_c F \cdot J \quad (7.2)$$

bu yerda: Q - oqim sarfi ya'ni vaqt birligida sizib o'tgan suv miqdori, m^3/sut ; K_s - sizish koeffitsienti, ya'ni tog' jinsining o'zidan suv o'tkazish qobiliyati, m/sut ; F - suv oqimining ko'ndalang kesim yuzi, m^2 ; ℓ - sizish yo'lining uzunligi, m ; ΔH - suv bosimining farqi, m ;

Tenglamani ikkala tomonini F ga bo'lib, Q/F ni sizish tezligi V orqali belgilasak, $V = K_s J$ hosil bo'ladi.

Demak, Darsi qonuniga kura, tog' jinslaridagi suvning sizishi yoki harakat tezligi V bosim gradienti yoki oqim qiyaligi J ga to'g'ri proporsionaldir.

Agar $J = \frac{\Delta H}{l} = 1$ deb qabul qilinsa, unda $V = K_S \cdot J$ tenglama $V = K_S$ ko'rinishni oladi, ya'ni bosim gradienti



7.11-rasm. Grunt suvlarining sizish chizmasi

$J = \frac{\Delta H}{l} = 1$ bo'lganda sizish koeffitsienti son jihatidan sizish tezligiga tenglashadi. Darsi qonuni yer osti suvlari dinamikasining asosiy qonunidir. Amaliy ishlarda bu qonun g'ovakli suvga to'yingan jinslar, mayda darzlari bo'lgan darz ketgan jinslar shuningdek, darzlari mayda parchalangan matyeriallar bilan to'lgan darzli jinslarda aniq natijalarni beradi. Sizishning chiziqli qonuniyati suvning tezligi 0,5 sm/sek (400 m/sut) dan oshganda chetga og'ishi kuzatiladi. Chunki, tezlik bundan oshganda oqimning turbulent, ya'ni girdobli harakati kuzatiladi. Suv oqimining turbulent harakati yirik g'ovaklarda, ayniksa karstli bo'shliqlarda uchraydi.

Sizishning chiziqli qonuniyati suv olinadigan inshootlar oldida, sun'iy ravishda katta nishablik va katta tezlik hosil kilinadigan joylardagi oqimlarda uchraydi.

Turbulent oqimi Shezi-Krasnopol'skiy formulasi buyicha aniqlanadi;

$$Q = K \cdot F \sqrt{i}, \quad V = K \sqrt{i} \quad (7.3)$$

Bu yerda: K - Darsi formulasidagi yuza sizish koeffitsientiga mos bo'lgan qiymatdir, formuladagi ko'ndalang kesim yuza F , sizib o'tayotgan butun oqimning yuzasidir, shu sababli sizish tezligi V ham suv oqimining o'rtacha haqiqiy tezligi U dan farq qiladi.

Haqiqiy tezlik (U)- nF yuzali g'ovaklikdagi suvning tezligi bo'lib, bu yerda n - jinsning g'ovakligidir. Haqiqiy tezlik U :

$$U = \frac{Q}{nF} = \frac{V}{n} \quad (7.4)$$

Uning o‘rtacha qiymati har doim sizish tezligidan katta bo‘ladi.

Oqimning haqiqiy tezligi, kerakli kesimda tajriba yo‘li bilan aniqlanadi. Tajriba uchun qazilgan burg‘ qudug‘i yoki shurfdagi yer osti suvga turg‘un indikator (rang) tushiriladi va suvning harakat yo‘nalishi bo‘yicha bir necha metr uzoqlikda kovlangan kuzatilayotgan quduqda rangning sizib kelish vaqti aniqlanadi. Rangni oqib kelishi uchun ketgan vaqt, quduqlar orasidagi masofa aniqlanib, suv oqimining haqiqiy sizish tezligini aniqlash mumkin.

Yer osti suvlarining harakati turli tabiiy sharoitlarda: sizish xossalari bo‘lgan suv shimuvchi muhitlarda, suvli qatlamlar havzalarini yotishi va ularni ta‘minlashi, bo‘shalish xususiyatlari bilan bog‘liq holda, turli oraliqli ko‘rsatgichlarda bo‘ladi.

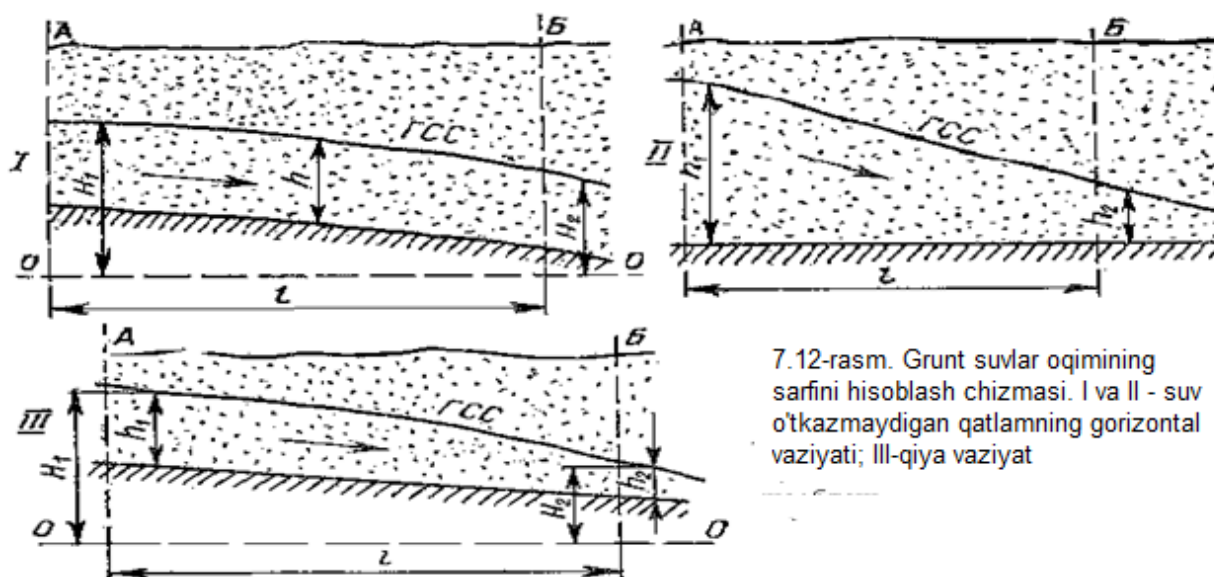
Qurilishda amaliy masalalarni yechishda (xandaqlarga suvni oqib kelishi, suv sarfi, sizish) yer osti suvlarini tabiiy sharoitlarda tarqalishini hisobga olish lozim. Hisoblashlardagi sizish koeffitsienti tog‘ jinsining o‘zidan suv o‘tqazish qobiliyatini ko‘rsatadi. Sizish koeffitsienti turli jinslarda turli kattaliklarda bo‘ladi. Ba‘zi bir tog‘ jinslari uchun sizish koeffitsientlari 7.1- jadvalda ko‘rsatilgan

7.1-jadval

Jinsning nomi	Sizish koeffitsienti m/sut	Jins nomi	Sizish koeffitsienti, m/sut
Qumoq tuproq	0,01- 0,1	Yirik donali qum	20-30
Mayda zarrali qum	1,0-10,0		
O‘rtacha yiriklikdagi qum	10-20	SHag‘al, tosh	30-70 va undan ko‘p

7.6-§. Yer osti suvlarining oqim sarfi

Yer osti suvlari gidrostatik bosim ta'siri ostida yuqori bosimli nuqtadan (yuqorirok sathdan) past bosimli nuqtaga (pastroq sathga) tomon harakatlanadi, bunda yer osti suvlari normal fil'trlanadi. Suvli qatlamning ko'ndalang kesimidan vaqt birligida oqib o'tayotgan suv miqdori oqim sarfi deb ataladi va Q bilan belgilanadi. Grunt suvlarining oqim sarfini aniqlash ancha murakkab bo'lib, ularni aniqlash usullari maxsus qo'llanmalarda keltirilgandir. Suvli qatlamning gorizont va qiya hollari uchun suv sarfining qanday hisoblanishini ko'rib chiqamiz (7.12- rasm).



Oqim qalinligi (h) o'zgarmaydi. Suvning tekis yuzasidagi oqim sarfini chiziqli sizish qonuni asosida aniqlash mumkin:

$$Q = K_c \cdot B \cdot h \cdot \frac{H_1 - H_2}{l}; \quad (7.5)$$

Bu yerda: B - oqim kengligi; H_1, H_2 - 1, 2 - kesimlardagi suvli gorizont qalinligi (hisob ana shunga nisbatan qilinadi); l - kesimlar orasidagi masofa.

Tabiiy sharoitda ko'p uchraydigan holatlardan biri grunt suvi oqim qalinligining o'zgaruvchanligidir. II chizma (7.14-rasm) da ana shu holatlar ko'rsatilgan (gorizont suv o'tkazmaydigan qavatda). Oqim sarfi quyidagi Dyupuyi tenglamasi asosida hisoblanadi:

$$Q = K_c \cdot B \cdot \frac{h_1^2 - h_2^2}{2l}; \quad (7.6)$$

Suv o'tkazmaydigan qatlam qiya bo'lganda esa (chizma III) hisoblashda qo'shimcha gorizontal yuza 0-0 o'tkaziladi.

$$J_{yp} = \frac{H_1 - H_2}{l} \quad \text{va} \quad h_{yp} = \frac{h_1 - h_2}{2l} \quad (7.7)$$

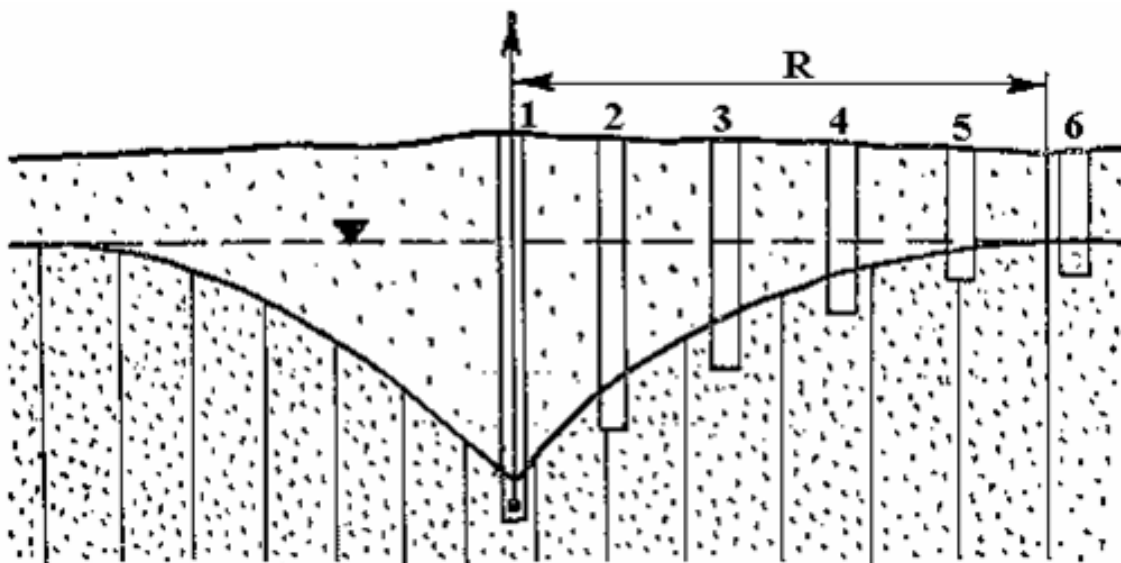
Oqim sarfini aniqlash ifodasi quyidagi ko'rinishni oladi.

$$Q = K_c \cdot B \cdot \frac{(H_1 - H_2)(h_1 - h_2)}{2l} \quad (7.8)$$

Agar oqim sarfi Q oqim kengligi B ga bo'linsa, unda solishtirma sarf $q = Q/B$ ga teng bo'ladi.

7.7-§. Depression voronka va ta'sir radiusi to'g'risida tushuncha

So'rib chiqarish deganda quduqlardan suvni yer yuzasiga nasoslar yordamida chiqarib olish tushuniladi. So'rib chiqarish vaqtida burg'



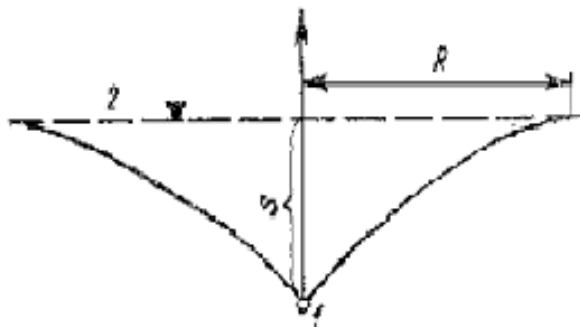
7.13-rasm. Bug' quduqlar yordamida ta'sir radiusi R ni suv so'rib chiqarish orqali aniqlash: 1-suv so'rib chiqarilayotgan bug' quduq; 2-6 suv sathini o'lchash uchun qazilgan bug' quduqlar.

quduq atrofida suvning sathi voronkaga o'xshab pasayadi, suv sathining bunday pasayishi Depression voronka deb ataladi. Voronka rejadagi ko'rinishda doira hosil kiladi. Voronka vertikal qismida, depressiyaning egriligi so'rish nuqtasiga yaqinlashgan sari ortadi. (7.13 va 7.14 rasmlar).

Depressiya voronkasining radiusi - ta'sir radiusi (R) deb ataladi. Suv olish va drenajli inshootlarda R ning qiymati hisoblashda ishlatiladi. Ta'sir radiusi R ni hisoblashni turli formulalari bor. Ko'pincha Kusakina formulasidan foydalaniladi:

$$R = 1,95S\sqrt{H \cdot K_c} \quad (7.9)$$

Bu yerda: S- so'rib chiqarish vaqtida voronka markazidagi suv sathining pasayishi, m.



7.14-rasm. Depression voronka:
1-suv so'rin chiqarish nuqtasi;2-
normal yuza;S-voronkaning
markazida yuzaning pasayishi; R-
voronkaning radiusi

N - suvli gruntning qalinligi, m; K_s - sizish koeffitsienti, m/sut.

Ta'sir radiusni Troyanskiy formulasi yordamida ham aniqlash mumkin:

$$R = \frac{3Q}{2H \cdot K_c \cdot J} \quad (7.10)$$

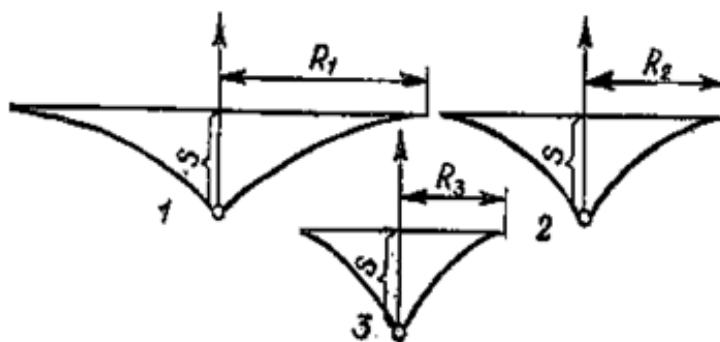
bunda Q - debit, m³/sut; N - gruntli suv qalinligi, m; K_s - sizish koeffitsienti, m/sut; J - gidravlik gradient.

7.14 - rasmda depression voronka tasvirlangan. Voronka markazida: 1-so'rib chiqarish nuqtasi; 2-normal sath; S- sathning pasayishi.

Yer osti suvining o'zgaras sathi statikaviy sath deb, yer osti suvining o'zgaradigan, ya'ni harakatlanadigan sathi dinamikaviy sath deb ataladi.

Suv so'rib chiqarilishi kerak bo'lgan joyda 2-3 ko'ndalang kesim bo'yicha burg' qudug'i qazilib, ulardagi suv sathi o'lchanib, R ning aniq qiymati aniqlanadi (7.15-rasm).

Depression voronka o'lchami, R va egri depressiya qiyaligi jinsning granulometrik tarkibi va g'ovak o'lchamiga bog'liqdir. Qumning va shag'alning suv o'tkazuvchanligi yaxshi bo'ladi, bunda



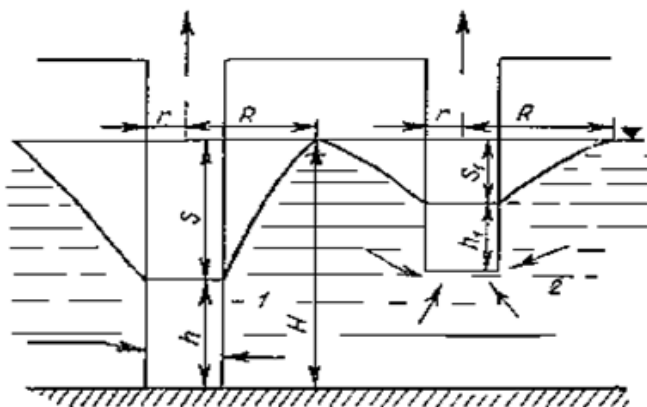
7.15-rasm. Depression voronkalar;
1-shag'al;2-qum;3-qumoq

suvning zarrachalari bilan kam ishqalanishiga keng voronkaning katta ta'sir radiusi sabab bo'ladi. Kam suv o'tkazuvchan qumoq tuproqlar uchun kichikrok voronkalar - R ning katta bo'lmagan qiymati xosdir. So'rib chiqarish suvi sathining pasayishi bilan depression voronka ma'lum darajada, ammo ma'lum chetlarigacha kengayadi. Misol sifatida R ning eng katta qiymatini keltiramiz: shag'al uchun - 1000 m gacha, yirik donali qum uchun - 400-600 m, mayda donali qum uchun; 100-200 m, (depression egrilik nishabi 0,02-0,006) va qumoq tuproq uchun - 20-50 m, (depression egrilik nishabi 0,1-0,5)

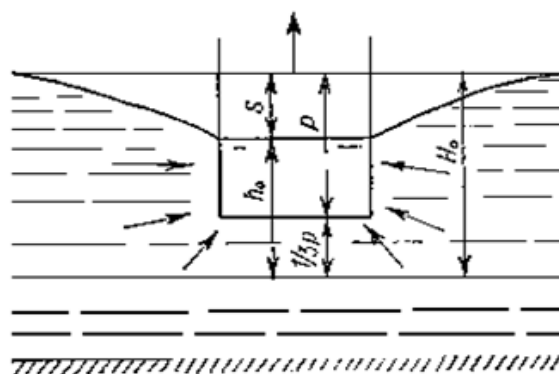
7.8-§. Quduq va zovurlarga grunt suvlarining oqib kelishi

Suv yig'uvchi quduqlarga grunt suvining oqib kelishi mumkin bo'ladigan suv miqdorini (sarfini) bilish quriladigan zovurlar va xandaqlar uchun katta ahamiyatga ega. Bu hol grunt suvlarining sathini ratsional pasaytirish choralarini loyihalashga imkoniyat tug'diradi. Qurilish xandaqlarining shakliga qarab - kvadrat va to'g'ri to'rtburchak shaklidagi xandaqlarga bo'lish mumkin. Birinchi holda xandaq quduq holda, ya'ni katta diametrli vertikal burg' quduqlar shaklida bo'lishi mumkin. Ikkinchi holda esa gorizontal ko'rinishdagi, zovurlarga (ariqchalarga) o'xshash bo'lishi mumkin. Quduq va zovurlar pastki qismi suv o'tkazmaydigan tog' jinslariga yetganlari, tugallangan quduqlar deb ataladi, agar quduqning pastki qismi suv o'tkazmaydigan tog' jinslaridan yuqori turgan bo'lsa, unda tugallanmagan quduqlar deyiladi.

Quduqlar. Agar quduqlardan suv yuqoriga uzluksiz chiqarib



7.16-rasm. Suv yig'uvchi quduqlar
1-tugallanmagan
2-tugallanmagan ko'rinishi



7.17-rasm. Tugallanmagan quduqning ko'rinishi
chizmasi H_0 - aktiv faol qalinligi; P - suv chiqarishgacha bo'lgan quduqdagi suv ustuning balandligi

turilmasa, grunt suvining sathi o'zgarmaydi. Suvni so'rib chiqarishda depression voronka hosil bo'ladi, quduqdagi suvning sathi esa pasayadi. Quduqlarning unumi debit miqdori bilan belgilanadi. Vaqt birligi ichida, quduqning suv bera olish xususiyati quduqning debiti deb ataladi. Tugallangan quduqlar holati uchun suv oqimi quyidagi formuladan aniqlanadi.

$$Q = \pi \cdot K_c \frac{H^2 - h^2}{\ln R - \ln r} \quad (7.11)$$

Bu yerda: Q - quduqning so'rib chiqarish vaqtidagi sarfi (debit), m³/sut; K_s – sizish koeffitsienti, m³/sut; N - grunt suvining qalinligi, m; h - quduqdagi suv sathi, m; R - ta'sir radiusi, r - quduqning radiusi (quduqning ko'ndalang kesim yuzi orqali aniqlanadi), m.

π o'rniga 3,14 ni qo'yib, natural logarifm o'nli logarifm ko'rinishiga keltirilsa, quyidagi formula kelib chiqadi:

$$Q = 1,36K_c \frac{H^2 - h^2}{\lg R - \lg r} \quad (7.12)$$

h o'lcham taxminan (0,5-0,6)H ga teng. Tugallanmagan quduqlarga suv uning devorlari va pastki qismidan kelib quyiladi (7.16 va 7.17 - rasmlar).

Bu hol oqimni hisoblashni murakkablashtiradi. SHunday quduqlarning debiti tugallangan quduqlarning debitidan kam bo'ladi (7.17 - rasm). Bunda so'rib chiqarish vaqtida suv quduqning faqat suvli qatlamining bir qismidagina kelib turadi. Ana shu qatlam faol qalinlik deb ataladi. Quduq ichidagi suvning so'rib chiqarilguncha balandligining 4/3 qismi aktiv qalinlik chuqurligi (R) deb qabul qilinadi, ya'ni N₀ = 4,3R. Bu holat tugallanmagan quduqlarning sarfi Dyupyui formulasi yordamida Parkyer intyerpretatsiyasi bilan hisoblashga sharoit tug'diradi. Quduq o'z suvining

$$Q = 1,36K_c \frac{H_0^2 - h^2}{\lg R - \lg r}$$

hajmini maksimal debitda berishi uchun yondosh quduqlar ta'sir radiusining ikki oralig'idan kam bulmagan masofada joylashtirilishi kerak.

Zovurlar (ariqchalar). Bular grunt suvlari sathini pasaytirish uchun qilinadigan mahsus inshootlardir. Ular drenajlar turkumiga kiradi. Ariqchalar tugallangan va tugallanmagan bo'lishi, ularga suv oqimi ikki tomondan kelganda sarf quyidagicha aniqlanadi:

$$Q = K_c \cdot l \frac{H^2 - h^2}{R} \quad (7.13)$$

agar oqim bir tomondan bo'lsa,

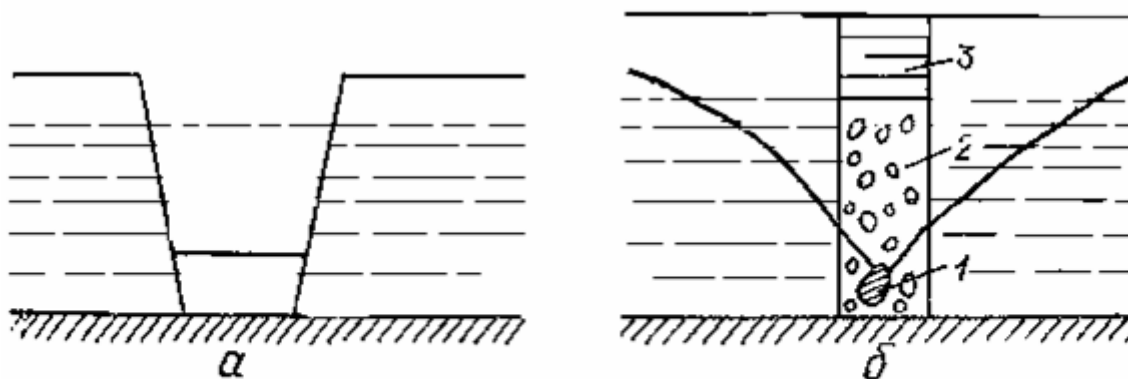
$$Q = K_c \cdot l \frac{H^2 - h^2}{2R} \quad (7.14)$$

bo'ladi, bu yerda: Q – suv miqdori, m^3/sut ; K_s – sizish koeffitsienti, m/sut ; l - ariqchalar uzunligi, m ; N - grunt suvining qalinligi, m ; h – ariqcha ichidagi suv ustuni balandligi, m ; R - ta'sir radiusi, m . Tugallanmagan ariqcha suv sarfi, tugallangan ariqchanikidan kam bo'ladi:

$$Q_{m.a} = Q_{m.a} \frac{t}{H} \quad (7.15)$$

Bu yerda: $Q_{t.m.a}$ –tugallanmagan ariqcha suv sarfi; $Q_{t.a}$ - tugallangan ariqcha suv sarfi; t - ariqchaning pastki qismidan uning normal sathigacha bo'lgan oraliq; N - grunt suvi qalinligi.

Drenaj zovurlar ochiq va yopiq bo'lishi mumkin (7.18-rasm).



7.18-rasm. Gorizontal drenajlar. a-ochiq handaq, b-yopiq handaq
1-handaq quvuri, 2-filtrlovchi material, 3-filtrlovchi material saqlovchi gilli grunt qatlami

Ochiq zovurlar (transheyalar), ko'pincha ariqchalar deb ataladi

Ular yuzaroq (chuqurligi 2,5 m dan kichik bo'lsa), yopiq lari esa chuqurroq bo'ladi va ulardan, ko'pincha, shahar hududlarida foydalaniladi.

Nazorat savollari:

1. Tabiatda suvning aylanishini tushuntirib byering
2. Yer osti suvlarini xossalarini tushuntirib o‘ting.
3. Yer osti suvlarini hosil bo‘lishining kondensatsiya va infil’tratsiya (shimilishi) nazariyalari ma’nosini izoxlang
4. Yuzaki va grunt suvlari qandfy yo‘llar bilan hosil bo‘ladi?
5. Artezian bosimli suvlar qaysi yo‘llar bilan hosil bo‘ladi? Artezian quduqlari nima?
6. Yer osti suvlari rejimi nima?
7. Sizish holati qonuniyatining asosiy formulasini tushuntiring? Yer osti suvlari oqimining soxta va haqiqiy harakat tezligi nima?
8. Sizish koeffitsienti nima? Uning qiymatiga ta’sir qiluvchi omillarni ko‘rib chiqing. Sizish koeffitsienti qaysi usullar bilan aniqlanadi?
9. Gorizontal va qiya kesimli maydonlarda suv sarfi qanday aniqlanadi?
10. Tugallangan va tugallanmagan quduqlardagi bosimli va bosimsiz suvlarning oqim sarfi qanday aniqlanadi?
11. O‘zaro ta’sirdagi quduqlar deb qaysi quduqlarga aytiladi?
12. Ulardan yer osti suvlarini sathini pasaytirish uchun ishlatish mumkinligini tushuntiring?

8-BOB. GRUNTLARNING MUHANDIS – GEOLOGIK TURI VA FIZIK-MEXANIK XOSSALARI

Tayanch soʻz va iboralar: grunt, qoya gruntlari, yirik zarrali gruntlar, qumli gruntlar, loyli gruntlar, loysimon matyeriallar, kaolinit, illit, montmorillonit, lyoss, lyossimon togʻ jinslari, qattiq-mineral zarrachalar, suyuq-gʻovaklardagi suvlar, gaz-havo qismi.

8.1-§. Gruntlarning turlari

Yer qobigʻining yemirilishi natijasida hosil boʻlgan sochiluvchan yoki bogʻlangan togʻ jinslariga grunt deb ataladi. Ularning zarrachalararo mustahkamligi mineral zarrachalar mustahkamligidan bir necha marta kam yoki zarrachalararo bogʻlanishlar umuman mavjud emas. Gruntlarni yana quyidagicha taʼriflash ham mumkin: grunt insonlar muhandislik-qurilish faoliyatining asosi boʻlib hisoblanadigan togʻ jinsidir. Qoya gruntlari va tuproqlar ham grunt deb nomlanadi.

Hozirgi zamon binokorlik ishlariga oid xujjatlarda (qurilish meʼzonlari va qoidalar; meʼzonlar va texnik koʻrsatmalar va h.k.) tabiiy holatdagi zaminlarni tashkil etuvchi gruntlar quyidagi turlarga boʻlinadi: Qoya gruntlari, yirik zarrali gruntlar, qumli va loyli gruntlar.

Qoya gruntlari. Zarralari oʻzaro biki bogʻlangan, yopishgan yoki jipslashgan yaxlit holatdagi magmatik, metamorfik va choʻkindi togʻ jinslari qoya gruntlari deyiladi.

Magmatik togʻ jinslari yuqori harorat ostida suyuq holda yer qaʼridan otilib chiqib, soʻng qotgan jinslardir. Ularga misol tariqasida tabiatda keng tarqalgan granit, sienit, bazalʼt, diabaz, porfir va boshqalarni keltirish kifoya.

Yerda doim sodir boʻladigan ichki-tashqi harakatlar natijasida chuqur qatlamlarga tushib qolgan gruntlar juda yuqori harorat, bosim va kimyoviy taʼsirlarga uchrab, butunlay oʻzgaradi hamda metamorfik togʻ jinslarini hosil qiladi. Tabiatda ular koʻpincha dastlabki holatini saqlab qoladi. Masalan marmar, gneys, slanets va b.

Maʼlumki, yer yuzidagi togʻ jinslari havo, suv va issiqlik taʼsirida doim yemirilib turadi. Suvdan quruqlikka yoki aksincha sharoitlarga tushib qolgan bunday jinslar vaqt oʻtishi bilan maʼlum qatlamlarga tushib qolgan bunday jinslar vaqt oʻtishi bilan maʼlum qatlamlarga toʻplanib qolishi natijasida choʻkindi jismlar hosil boʻladi. Inshoot zamini sifatida

keng foydalanadigan bunday jinslarga yirik-mayda tosh, shag'al, qum, loyli qum, qumli loy va loylar kiradi.

Qoya gruntleri suvga chidamli bo'lib, ularda suv yoriqlar bo'ylab harakat qiladi. Qoya gruntleri mustahkamlik ko'rsatkichlari bo'yicha beton, g'isht va shunga o'xshash binokorlik ashyolaridan deyarli farq qilmaydi. Lekin shunga qaramay, ular vaqt o'tishi bilan tashqi muhit ta'sirida yemiriladi. Bunda suvning ta'siri kuchlidir. U qoya yoriqlari bo'ylab siljib, zarralararo yopishtiruvchi moddalar asta sekin yeritib boradi. Ayniqsa, suv tarkibida turli ishqoriy moddalar bo'lganda bunday xolat tez yuz beradi.

Yarim qoya gruntleri zamin sifatida xamma vaqt xam qo'l kelavyermaydi. Ulardan foydalanishdan oldin, yoriqlarini tsement yoki mum bilan to'ldirib, mustaxkamlash talab etiladi.

Yirik zarrali gruntlar. Bunday gruntlarga grunt massasining yarmidan ortig'ini tashkil etuvchi o'lchamlari 2 mm dan ortiq bo'lgan magmatik yoki cho'kindi jinslar kiradi. Odatda, ularning zarralari o'zaro bog'lanmagan bo'ladi.

SHag'al va toshlar yirik zarrali grunt xisoblanadi. SHag'al deganda g'adir-budur tog' jinslarining o'lchamlari 10-100 mm bo'lgan bo'laklari tushiniladi. Agar bo'laklarning sirti tekis bo'lsa, yirik toshlar deyiladi. 2-10 mm o'lchamlilari mayda toshlar deyiladi.

Yirik zarrali gruntlar shamol, yog'ingarchilik va daryo suvlari ta'sirida yuzaga keladi. Ular zamin sifatida o'rtacha qiymatga ega bo'ladi. Bosim ta'sirida kam siqilishi, siljishga mustahkamligi va ayniqsa, suvga chidamliligi ularning muhim hususiyati hisoblanadi. Bu gruntlarning zichligi ortishi bilan mutahkamlik ko'rsatkichlari ortib boradi.

Qumli gruntlar. Tabiatda ularning shakli turlicha bo'lib, ko'pincha dumaloqroq bo'ladi. Ularning tarkibida asosan kvarts bo'lib, ba'zan dala shpati, slyuda kabi minerallar uchraydi.

Qum zarralarining o'lchami 0,05-5,0 mm atrofida bo'ladi. Ular orasida 0,005-0,05 mm yirikladagi changsimon zarrachalar ham uchrashi mumkin. CHangsimon zarrachalar ham aslida dastlabki tog' jinsining yemirilishi natijasida qum bilan pavydo bo'lgani uchun ularning mineral tarkibi va boshqa xususiyatlari o'xshashdir. SHuningdek qum

tarkibida o'lchami 0,005 mm kichik bo'lgan loysimon zarrachalar ham uchrab turadi, lekin ular 3% dan kam bo'lgani uchun qumning xususiyatlariga deyarli ta'sir etmaydi.

Qumlar xosil bo'lish sharoitiga ko'ra turlicha bo'ladi. Masalan, dengiz cho'kindisi tarkibida xosil bo'lgan qum mayda zarrachalarning miqdori ko'pligi bilan ajralib turadi. Daryo oqimida xosil bo'lgan qum esa tekis qatlam holida, muzliklar davridagi qum-dag'al, aralash; shamol ta'sirida xosil bo'lgan qum esa mayda zarrali holatda nomoyon bo'ladi.

Qatlami qalin tekkis zichlashgan qum ancha mustaxkam zamin vazifasini o'taydi. SHu bilan birga yuk ko'tarish xususiyati qum donalarining yiriklashishi bilan ortib boradi.

Agar qum to'kma xolatda uchrasa, uni bino qurishdan oldin zichlashtirish talab etiladi.

Suv bilan to'yingan qum qatlamlarida zovur qazish ishlari nihoyatda extiyotkorlik bilan olib boriladi, chunki bunda paydo bo'luvchi suv oqimlari gruntni bo'shashtirib yuborishi mumkin.

Suvga to'yingan mayda zarrali syerg'ovak qum tabiatda muvozanat holatda bo'lib, kavlab olingandek tezda oquvchan quyqaga aylanishi mumkin. Suv sizish hususiyati juda kam bo'lgan bunday gruntlar oson xarakatlanadi, chunki bunda suv, qum zarralaridan ajralmay, ular bilan birga oqadi. SHuning uchun bunday qum quyqa deb yuritiladi.

Dinamik kuchlar ta'sirida quyqa qumlarning osongina oquvchan holatga kelishi ko'pchilikka ma'lumdir.

Umumiy xususiyatga ega bo'lgan yirik zarrali va qumli gruntlar sochiluvchan gruntlar turkumiga kiradi. Donalarining o'lchami turlicha bo'lgan bu gruntlar qoya jinslaridek o'z shaklini saqlay olmaydi va oz miqdordagi siljituvchi kuch ta'sirida tezda shaklini yo'qotadi.

Sochiluvchan gruntni mustahkamligi va turg'unligi ularning zichlik ko'rsatkichlariga bog'liq bo'lib, zichlangan holatda soz, aks holda nosoz zamin hisoblanadi.

Sochiluvchan gruntni fizik va mexanik xususiyatlari ularning namlik darajasiga bog'liq bo'lmaydi.

Loyli gruntlar. Loyli gruntlar deganda yopishqoqlik xususiyatiga ega bo'lgan, zarralari o'zaro bog'langan gruntlar nazarda tutiladi.

Ma'lumki, bunday jismlar kuch ta'sir etganda o'z shaklini o'zgartirib, kuch olingandan keyin ham o'zgargan shaklini saqlab qoladi.

Loyli gruntlar suv qo'shilganda qattiq holdan yumshoq holga, namlik yanada oshirilganda esa oquvchanlik holiga oson o'tadi.

Loyli gruntlar asosan kimyoviy ta'sir natijasida tog' jinsining yemirilishi tufayli hosil bo'ladi. Ularning tarkibini kam miqdorda uchraydigan mayda qumli va changsimon zarralar bilan bir qatorda ignasimon va yoysimon shakldagi o'lchami 0,005 mm dan kichik loysimon zarrachalar tashkil etadi. Tadqiqotchi olimlarning guvohlik berishicha, loysimon zarrachalar birlamchi minerallarning kimyoviy yemirilishidan hosil bo'lgan ikkilamchi minerallardan tashkil topgan. SHuning uchun ham ularning namlanganda ko'pchib, quritilganda qotish hususiyatiga ega bo'ladi.

Loysimon matyeriallar kaolinit, illit (gidroslyuda) va montmorillonit deb nomlanuvchi turkumga bo'linadi. Montmorillonit zarralari nihoyatda mayda bo'ladi.

Kaolinit turkumiga kiruvchi loysimon matyeriallar, asosan yer yuzasidagi chuchuk suvlar oqimidan hosil bo'lib, mustahkam bog'langan kristall panjarali bo'ladi. Suv ta'sirida ular deyarli ko'pchimaydi.

Sovuq va iliq iqlim sharoitida dengiz va quruqlikda hosil bo'ladigan illit turkumiga kiruvchi loysimon zarrachalar ko'proq to'rtlamchi muzlik davri qatlamlarida uchraydi. Bunday loyli gruntlarga xos bo'lgan xususiyat ularning kam ko'pchishidir.

Montmorillonit turkumiga kiruvchi minerallar dengiz va quruqlik sharoitidagi sho'r suvlarda hosil bo'ladi. Kristall panjarali bunday minerallar syerg'ovak bo'lib, g'ovaklariga suv molekulalari kirganida panjaralar orasi kengayadi. Natijada mineral ko'pchishi yuzaga keladi.

Turli davrlarda hosil bo'lgan loyli gruntlar turli zichlikka ega bo'lib, zarralararo bog'lanish kuchining mustahkamligi bilan farq qiladi. Loyli gruntlar hosil bo'lish davriga, sharoitiga qarab turlicha mustahkamlikka ega bo'ladi.

Loyli gruntni hosil bo'lish sharoitiga, tarkibi va xususiyatlariga qarab bir qancha turlari mavjud. Masalan, muzlik davri loyi (morena), tasmasimon loy, lyoss, balchiq, sho'rangan loy, o'simlik qoldiqlariga boy loy shular jumlasidandir. Ularning ichida lyoss va lyossimon loyli gruntlar O'zbekiston sharoitida ko'p uchraydi.

Lyosslar loyli gruntlar turkumiga kirib, o'ziga xos xususiyatlari bilan ajralib turadi. Ular tarkibi jihatidan deyarli bir xil jinsli hisoblanib, 50-80% ni changsimon zarrachalar (0,005-0,05 mm) tashkil etadi.

Lyoss sariq qo'ng'ir rangdagi kvarts, dala shpati, slyuda, loysimon zarralar aralashmasi, temir gidroksid va boshqa minerallardan tashkil topgan.

SHamol ta'sirida hosil bo'lgan lyoss ohak, ganch va boshqa suvda oson yeriydigan tuzlardan tashkil topgan. Ular grunt tarkibining 10-25% ni tashkil etadi. Lyoss gruntlarida ohak nafaqat zarralararo bog'lanish pardasi, balki alohida zarra sifatida ham uchraydi.

Lyoss gruntlarining o'ziga xos xususiyatlaridan biri ularda tik yo'nalgan chuqurchalar yoki ko'p teshiklar shaklidagi oddiy ko'z ilg'aydigan yirik g'ovaklarning bo'lishidir. Yirik g'ovaklar soni ko'pincha grunt hajmining $\frac{1}{3}$ qismini tashkil etadi. G'ovaklar orqali suv osongina grunt qatlamlariga kirib boradi. Lyoss zarralari-aro kuchsiz bog'langanligi sababli suv ta'sirida grunt tez namlanib bokadi va natijada bog'lovchi kuchlar yo'qolib, o'ta cho'kish holati ro'y beradi. Zaminning bunday notekis o'ta cho'kish natijasida har qanday inshoot zarar ko'rishi muqarrardir.

8.2-§. Gruntlarning tarkibi va fizik xossalari

Tabiatda gruntlar tarkibiga turli elementlar kiradi, ularni quyidagi uch qismga bo'lishi mumkin: qattiq-mineral zarrachalar; suyuq-g'ovaklardagi suvlar; gaz-havo qismi.

Gruntning tuzilishi uning tashkil topish sharoitlari va keyingi davr o'zgarishlari jarayoniga bog'liq, shuningdek, tarkibidagi mineral zarrachalarning o'lchamlari va shakli ham katta ahamiyat kasb etadi.

CHO'kindi turkumidagi gruntlar, asosan uch xil tuzilishda: donador, po'kaksimon va zanjirsimon shaklda bo'ladi.

Gruntning qattiq qismi. Grunt tarkibida qattiq qism mineral zarralar majmuidan iborat bulib, ularning o'lchamlari bir necha santimetrdan tortib, millimetrning mingdan bir ulishidan xam kichikdir. Ularning ham turlicha (kub, prizma, yupqa, tekis va hakoza), sirti esa o'tkir qirrali, g'adir-budur yoki ma'lum darajada tekis ham bo'lishi mumkin.

Grunt tarkibidagi qattiq jismlarga shag'al (20 mm dan yirik), tosh (20 mm dan 2 mm gacha), qum (2 mm dan 0,05 mm gacha), chang (0,05 mm dan 0,005 mm gacha), loy (-0,005 dan kichik) kiradi.

Bu o'lchamlar tajriba yo'li bilan gruntning donadorlik tarkibini saralash orqali belgilanadi. Gruntning donadorlik tarkibi deganda unda uchraydigan turli yiriklikdagi zarrachalarning (foizdagi) nisbiy miqdori tushiniladi. Buning uchun maxsus saralovchi elakdan foydalaniladi. Umumiy massa 50 gr dan kam bo'lmagan, quritib maydalangan grunt maxsus elakdan o'tkaziladi. Elak o'lchami yuqoridan pastga kichiklashib borgani uchun unda 10 mm dan yirik zarralar ushlanib qoladi. Elaklar ostidagi idishda esa 0,1 mm dan kichik zarrachalar to'planadi. Tajriba natijalari jadvalga yozib boriladi (8.1-jadval).

Gruntning donadorlik tarkibiga ko'ra u quyidagi turlarga ajratiladi:

loyli grunt (tarkibida loysimon zarralari 30% dan ortiq);

qumli loy (tarkibida loysimon zarralari 30-10%);

loyli qum (tarkibida loysimon zarralari 10-3%);

qum (tarkibida loysimon zarralari 3% dan kam).

Gruntning suyuq qismi. Professor A.F. Lebedov grunt tarkibidagi suvni o'rganib, grunt zarralari sirtidagi suvning molekula kuchlari yordamida tortilib turish nazariyasini yaratadi. Suv quyidagi holatda bo'ladi: bug', gigroskopik suv, suv qobiq va yerkin xolatda.

Zarraning yirikligi	10mm dan katta	10-2mm	2-0,5mm	0,5-0,25mm	0,25-0,1mm	0,1mm dan kichik	Jami
Alohida qism zaralarining massasi	6	4	12	5	10	13	50
Massa, % hisobida	12	8	24	10	20	26	100
Zarraning yirikligi	10 mm dan katta	10-2	2-0,5 mm	0,5-0,25 mm	0,25-0,1 mm	0,1mm dan kichik	
Alohida qism zaralarining massasi	6	4	12	5	10	13	Jami

Massa, % hisobida	12	8	24	10	20	26	50
Zarraning yirikligi	10mm dan	10-2	2-0,5mm	0,5-0,25mm	0,25-0,1mm	0,1mm dan kichik	100
Alohida qism zaralarining massasi	6	4	12	5	10	13	Jami
Massa, % hisobida	12	8	24	10	20	26	50
Zarraning yirikligi	10mm dan	10-2	2-0,5mm	0,5-0,25mm	0,25-0,1mm	0,1mm dan kichik	100
Alohida qism zaralarining massasi	6	4	12	5	10	13	
Massa, % hisobida	12	8	24	10	20	26	

Ko'pincha suv qobiq bilan yerkin suv orasiga zichligi kam (yoki bo'sh bog'langan) suv kiritiladi.

Bug' A.F.Lebedovning ta'kidlashicha, grunt g'ovaklarida suv hosil bo'lish sabablaridan biridir. U yuqori bosimli xolatdan past bosimli holatga o'tib, grunt g'ovaklarida tutilib, suv hosil qiladi.

Gigroskopik suv grunt zarrachalarining sirtiga o'rnashib qoladi. Bu xodisani oddiy tajriba yordamida kuzatish mumkin masalan, quritilgan grunt bulgani nam xonaga quyilsa, ma'lum vaqtdan so'ng uning og'irligi orta boshlaydi. Bu o'zgarish gigroskopik chegara hosil bo'lguncha davom etishi mumkin. Tajribalar yordamida quydagi gigroskopik chegara miqdori aniqlangan; qum uchun -1%, changsimon zarralar uchun -7% va loysimon zarralar uchun -17% (foizlar zarrarining quruq holatidagi massasiga nisbatan olinadi).

Suv bug'i gigroskopik suv to'yinmagan gruntlar uchun hosidir. Gruntidagi g'ovaklar bunday holatda qattiq zarralar, suv va havo bilan to'lgan bo'ladi. Agar g'ovaklar faqat suv (yoki havo) bilan to'lgan bo'lsa, grunt ikki tarkibli xolatda bo'ladi. SHuni ta'kidlash kerakki, gigroskopik

suvlar grunt bo'shliqlari bo'ylab faqat but holatida harakatlanishi mumkin.

Gruntlardagi elektr tortish kuchi ta'sirida bog'langan suv qobiq suvi deyiladi. Qobiq suvi mustahkam va bo'sh bog'langan xolatda bo'lishi mumkin. Bunday suv og'irlik kuchi qonuniga bo'ysunmay, o'ziga xos qonuniyatga ega bo'ladi. Qobiq qatlamidagi suv molekulalari tortish kuchi yoki elektr kuchi hisobiga xarakatlanib, qalin qobiqli zarradan yupqa zarra tomon yo'nalgan bo'ladi.

Gruntning gazli qismi. Gruntnda ikki xil yerkin va qamralgan gazlar mavjud. Birinchi xil gaz (havo) bosimi atmosfera bosimiga monand bo'lgani uchun gruntning xossalariga sezilarli ta'sir ko'rsatmaydi. Qamralgan gaz bosimi esa uning atrofini o'rab turivchi suv bosimiga teng bo'ladi. Bunday gaz gruntlarning zichlashish jarayonida qo'shimcha elastiklik xususiyatini vujudga keltiradi, shuningdek, ulardagi suv sizish xususiyatini susaytiradi. SHuning uchun qamralgan gazlarni grunt xossalarini o'rganishda hisobga olish talab etiladi.

Gruntlar xolatini baholash uchun ko'pgina fizik ko'rsatkichlar mavjud bo'lib, ular o'z navbatida tajriba yo'li bilan aniqlanadigan asosiy va hisoblab topiladigan qo'shimcha ko'rsatkichlarga bo'linadi.

Gruntning asosiy fizik ko'rsatkichlari zichlik, zarrachalar zichligi hamda namlik ko'rsatkichlarini o'z ichiga oladi.

Grunt zarrachalarining zichligi ρ_s (kN/m^3) sof quritilgan zarralar massasining ular egallagan xajmiga nisbati kabi aniqlanadi:

$$\rho_s = \frac{g_1}{V_1}, \quad (8.1)$$

bunda g_1 – zarralarning sof massasi; V_1 – ular egallagan hajm.

Grunt namligini butunlay yo'qotish uchun uni 100-1050 quritish tavsiya etiladi.

Grunt zarralarining zichligi tajriba ustaxonasi sharoitida piknometr yordamida aniqlanadi. Uning qiymatlari: loy uchun – 26,0-27,5; qumli loy uchun-26,027,0; qum uchun esa-26,0-26,8 kN/m^3

Gruntning zichligi ρ , (kN/m^3) deganda, uning tabiiy sharoitdagi zichligi va namligi saqlangan xolda xajm birligidagi massasi tushuniladi, ya'ni

$$\rho = \frac{g_1 + g_2}{V_1 + V_2}, \quad (8.2)$$

bunda g_1 - qattiq zarralar massasi; g_2 - g'ovakdagi suvning massasi; V_1 – zarralar egallagan xajm; V_2 – suv egallagan xajm.

Gruntning zichligini aniqlash uchun uning tabiiy tuzulishi va xolatini buzmaganda xolda extiyotkorlik bilan namuna olinadi. Agar imkon bo'lsa, shu vaqtning o'zida uning xajmi va massasini aniqlash lozim. Aks xolda olingan namunaning namligi yo'qolmasligi uchun u tez oq mum (parafin) bilan qoplanadi yoki ustida maxkam byerkitilgan maxsus idishlarga solinib, tajriba ustaxonasiga jo'natiladi. Gruntning zichligi 13,0-21,0 kN/m³ oralig'ida o'zgarishi kuzatiladi.

Grunt namligi ω (o'lchov birligi yoki foiz) deb, ma'lum xajmdagi grunt suvi massasining shu grunt zarralarining massasiga bo'lgan nisbatiga aytiladi

$$\omega = \frac{g_2}{g_1}, \quad (8.3)$$

bunda: g_2 – grunt suvining massasi; g_1 - zarralarning massasi.

Grunt namligi uning tabiiy xolatiga nisbatan aniqlansa, u xolda bu namlik gruntning tabiiy namligi deb aytiladi.

Gruntning qo'shimcha fizik ko'rsatkichlari. Gruntning asosiy ko'rsatkichlari hamma vaqt uning tabiiy xolati xaqida to'liq ma'lumot byermaydi. SHuning uchun qo'shimcha fizik ko'rsatkichlari hisoblab aniqlash tavsiya etiladi. Ular orasidagi eng muximlari: g'ovaklar va g'ovaklik koeffitsienti, namlik va zichlik darajalari, grunt xolatlari va boshqalar.

G'ovaklik n deganda grunt umumiy xajmining g'ovak qismi tushuniladi, ya'ni

$$n = \frac{V_2}{V_1 - V_2} = 1 - \frac{V_1}{V_1 - V_2} = 1 - \frac{\rho}{\rho_s(1 + \omega)} \quad (8.4)$$

bunda V_1 – olingan namunadagi grunt zarralarining xajmi;

V_2 – namunadagi g'ovaklar xajmi;

ω - grunt namligi, o'lchov birligi hisobida.

G'ovaklik koeffitsienti, ye grunt tarkibidagi g'ovak va zarralar xajmlari nisbatini ifodalaydi

$$e = \frac{V_2}{V_1} = \frac{n}{1-n} = \frac{\rho_s}{\rho}(1+\omega)-1 \quad (8.5)$$

G'ovaklik koeffitsienti grunt-dagi o'zgaruvchan qiymatning (v_2) o'zgarmas qiymatga (v_1) nisbatini ifodalagani uchun g'ovaklik ko'rsatkichiga nisbatan foydalanish qulay. Chunki g'ovaklik ikki o'zgaruvchan qiymatni (v_2 va $v_2 + v_1$) o'z ichiga oladi. Shuningdek, g'ovaklik koeffitsienti gruntning tabiiy g'ovakligini ifodalab, u xaqida ahamiyatli xulosa chiqarishga imkoniyat beradi.

Agar $ye < 0,6$ bo'lsa, tabiiy gruntlar ancha mustaxkam zamin vazifasini o'taydi. Qum uchun $ye < 0,8$ yoki loy uchun $ye < 1$ bo'lgan gruntlarni zamin sifatida yaroqsiz deb hisoblanadi.

G'ovaklik koeffitsientining qiymatlariga asosan, qumli gruntlar zich, o'rtacha zich va g'ovak gruntlariga ajratiladi (8.2-jadval)

Qumli gruntlarning g'ovaklik koeffitsienti

8.2-jadval

Qumlarning turi	Zichlik ko'rsatkichlari		
	Zich	O'rtacha zich	G'ovak
O'ta yirik, yirik va o'rtacha yirik Mayda CHangsimon	$e < 0.55$	$0.50 < ye < 0.65$	$e < 0.65$
	$e < 0.60$	$0.60 < ye < 0.70$	$e < 0.70$
	$e < 0.60$	$0.60 < ye < 0.80$	$e < 0.80$

Grunt zarralarining xajmiy zichligi P_d ular sof massasining buzilmagan holdagi hajmiga nisbatini ifodalaydi:

$$\rho_d = \frac{\rho}{1+\omega} = \frac{\rho_s}{1+e} \quad (8.6)$$

Grunt zarralarining hajmiy zichligi 13-18,5 kN/m³ oralig'ida o'zgaradi.

Muallaq holatdagi gruntning hajmiy zichligi P_d Arximed qonuniga asosan, suvning ko'tarish hususiyatini hisobga olgan holda aniqlanadi, ya'ni:

$$\rho_M = (\rho_s - \rho_w)(1-n) = \frac{\rho_s - \rho_w}{1+e} \quad (8.7)$$

bunda P_w -suvning zichligi, 10 kN/m³.

Gruntning namlanish koeffitsient, S_r undagi gavaklarning suv bilan to'lish darajasini ifodalaydi:

$$S_r = \frac{\rho_e \omega}{\rho_w e} \quad (8.8)$$

Namlanish koeffitsientining qiymati 0 dan (quruq holatida) 1,0 gacha (suvga to'yingan holati) o'zgaradi.

Gruntlar bu ko'rsatkichlarga asoslanib: $0 < S_r \leq 0,5$ kam namlangan; $0,5 < S_r \leq 0,8$ namlangan, $0,8 < S_r \leq 1$ suvga to'yingan xillarga bo'linadi.

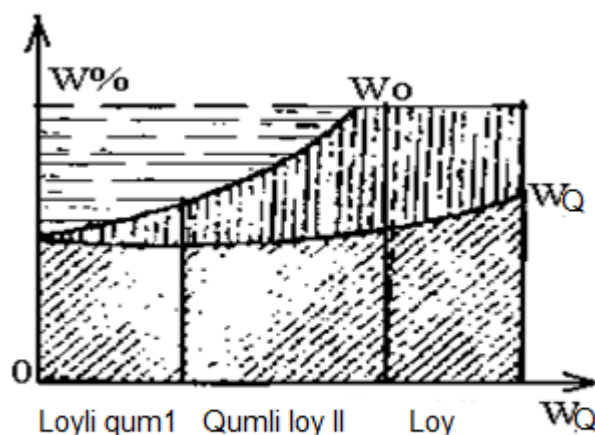
Gruntning zichlanish koeffitsienti, J_d quyidagicha hisoblanadi

$$J_d = \frac{e_{\max} - e_m}{e_{\max} - e_{\min}} \quad (8.9)$$

bunda e_{\max} , e_{\min} – ma'lum grunt namunasiga xos g'ovaklik koeffitsientining eng yuqori va kam qiymatlari; e_m – gruntning tabiiy xolatini ifodalovchi g'ovaklik koeffitsienti.

Gruntning zichlanish koeffitsienti ham 0 dan (g'ovak holati) 1,0 gacha (zich holati) o'zgarishi mumkin.

Gruntning namlanish va zichlanish koeffitsientlaridan asosan, qumli gruntlar holatini aniqlashda foydalaniladi. Loyli gruntlarning holati esa, aksariyat ularning namligiga bog'liq bo'lib, uning o'zgarishi natijasida grunt qattiq, yumshoq va oquvchan holatiga o'tishi mumkin. SHuning uchun loyli gruntlar holati maxsus ko'rsatkichlar yordamida o'rganiladi.



8.1-rasm. Loyli grunt holatni ifodalovchi chizma

Agar grunt holatini uning namligiga bog'lab chizmada ifodalasak, unda ikki muhim chiziqni ajratish mumkin (8.1-rasm).

Oqish chegarasi (W_0) namlikni bir oz oshirish bilan gruntning oquvchanlik holatiga o'tishini belgilaydi. Gruntning oqish chegarasi muvozanat konusi deb nomlanuvchi maxsus moslama yordamida aniqlanadi.

Qotish chegarasi (W_k), bunda namlikning bir oz kamayishi gruntning qattiq holatga olib kelishi ifodalaydi.

Gruntning oqish va qotish chegaralari undagi loy zarralarining miqdori va minerallar tarkibiga bog'liq. SHuningdek, bu chegaralarning miqdor jihatdan farqi gruntning yumshoqlik ko'rsatkichi deb ataladi.

$$W_{yu} = W_0 - W_k \quad (8.10)$$

Yumshoqlik ko'rsatkichlari qiymati yordamida mayda zarrali gruntlar loy ($W_{yu} > 17$); qumli loy ($7 < W_{yu} \leq 17$); loyli qum ($1 < W_{yu} \leq 17$); qum ($W_{yu} < 1$) kabi turlarga bo'linadi.

Loyli gruntga xos bo'lgan yana bir ko'rsatkich uning holat ko'rsatkichidir, J_L ya'ni:

$$J_L = \frac{W_0 - W_k}{W_{10}} \quad (8.11)$$

Bu ko'rsatkich yordamida loyli gruntlar quyidagi holatda bo'lishi mumkinligini aniqlandi:

Qattiq ($J_L < 0$); bir oz qattiq ($0 < J_L \leq 0,5$); yumshoq ($0,5 < J_L \leq 0,75$); bir oz yumshoq ($0,75 < J_L \leq 1$); oquvchan ($J_L > 1$).

Suv o'tkazuvchanlik. Tog' jinsining o'zidan ma'lum miqdorda suvni o'tkazish hususiyati uning suv o'tkazuvchanligi deb ataladi. Gruntlarning bu xossasi, uning granulometrik tarkibiga, strukturasi, qalinligi va zichligiga bog'liqdir. Gruntning granulometrik tarkibidagi zarrachalari, shuningdek struktura elementlari qanchalik yirik va g'ovak bo'lsa, gruntning suv o'tkazuvchanligi shuncha yaxshi va aksincha, gruntning zarrachalari mayda va strukturasi zich bo'lsa, suv o'tkazuvchanligi past bo'ladi.

Kapillyarlik. Suvni kapillyar naychalar orqali grunt qatlamlarining quyi qismidan, yuqori qismiga ko'tarilishi - uning kapillyarlik (suvni ko'tarish) xossasi deyiladi.

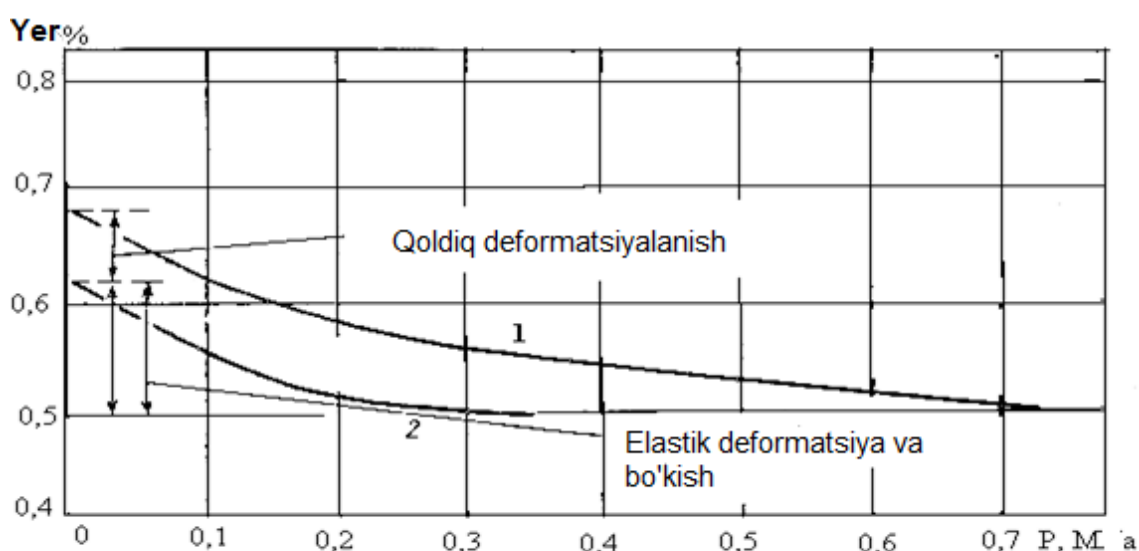
Kapillyarlik gruntning eng muhim xossalaridan biridir. Gruntning bu xossasi, ya'ni kapillyar yo'llardagi suv harakatining tezligi va balandligi gruntlarning granulometrik tarkibiga, strukturasi va qovushqoqligiga bog'liqdir.

Suv o'tkazuvchanlik tog' jinslarining turiga bog'liq holda quyidagi yo'nalishda kamayib boradi; shag'al \rightarrow qum \rightarrow qumloq tuproq \rightarrow soz tuproq \rightarrow gil. Gillardan tashkil topgan jinslarning suv o'tkazuvchanligi, uning boshlang'ich namligiga bog'liq bo'ladi. Quruq gilli jinslar avval

suvni o'zidan yaxshi o'tkazadi, so'ngra suv o'tkazuvchanligi keskin kamayadi.

8.3-§. Gruntlarning mexanik xossalari

Gruntlarning tashqi kuch ta'sirida hosil bo'ladigan zo'riqishlarga, yo'l quyiladigan chegaraviy deformatsiyalardan oshib ketmasdan, bardosh berish qobiliyati uning mustahkamligi deb ataladi. Tashqi kuch ta'sirida - gruntlarda vujudga keladigan deformatsiyalar 2 xil ko'rinishida bo'ladi; birinchisi hajmiy deformatsiyalar bo'lib, bunda grunt zarrachalari o'zaro zichlashib, joylashadi va ikkinchisi siljish deformatsiyasi bo'lib, zarralar joylashishi o'zaro o'zgaradi.

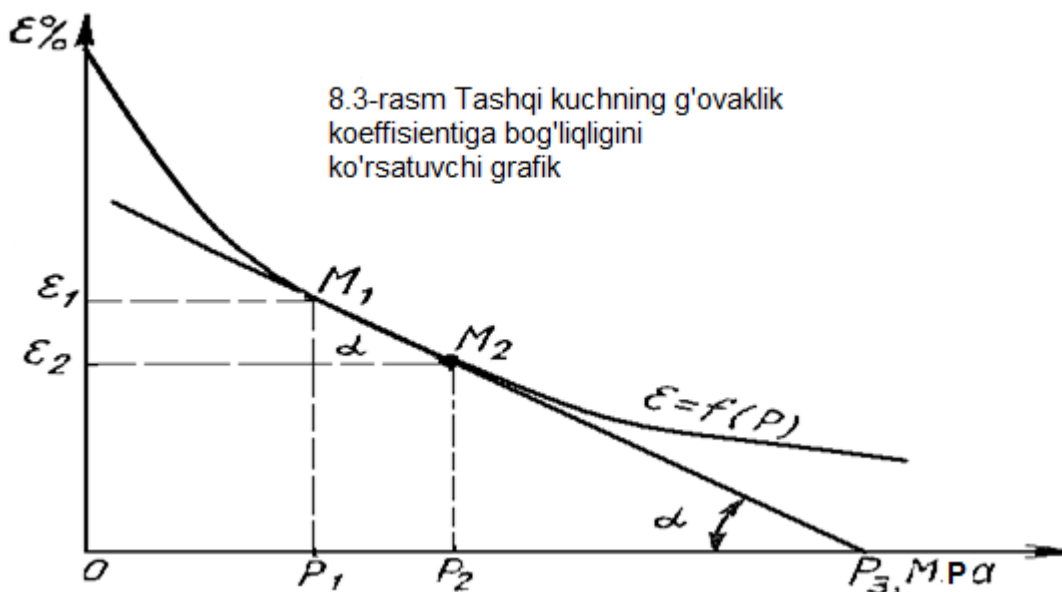


8.2-rasm. Gruntlarning deformatsiyalanish grafigi

Deformatsiyalarga mos ravishda, 2-xil asosiy mexanik xossalari bo'lib, bular gruntlarning yuk ko'tarish qobiliyatini va siljishga bo'lgan qarshiligini ko'rsatadi.

- Siqiluvchanlik. Gillarning tashqi kuch ta'sirida siqilib, o'z hajmini kichraytirish xossasi siqilish deb ataladi. Gilli gruntlar hajmining tashqi kuch ta'sirida kichrayishiga sabab, gruntlar tarkibidagi g'ovaklar miqdorini kamayishidir. Tashqi kuch olingandan so'ng, grunt skeletidagi elastik, ya'ni qaytar deformatsiyalar tufayli, dastlabki hajm qisman tiklanishi mumkin.

Eng ko‘p siqiluvchi gruntlar torflar bo‘lib, ular qatori gilli gruntlarni ham qo‘shsa bo‘ladi. Siqilish jarayonini o‘rganish bino va inshootlar qurilishida katta ahamiyatga egadir.



Ko‘p sonli o‘tkazilgan tajribalar shuni ko‘rsatadiki, jinsga ta’sir etgan xar qaysi bosimga mos ravishda namlik va g‘ovaklik to‘g‘ri keladi.

G‘ovaklik va bosim o‘zgarishlari bog‘liqligini ifodalovchi egri chiziq - kompression - egri chizig‘i deb ataladi (8.2-rasm).

Kompression egri chizig‘ini qurish uchun, ordinatalar o‘qiga g‘ovaklik ko'effitsientini (ϵ) ni, abtsissalar o‘qiga esa bosim (R) ni joylashtiramiz. Kompression egri chiziq, gruntlarni faqatgina bosim ostidagi siqilish haraktyerini ko‘rsatibgina qolmasdan, ana shu jarayondagi miqdoriy ko‘rsatgichlar - gruntlarning kompression haraktyerini aniqlovchi bo‘lib hisoblanadi. Gruntlarning kompression haraktyeristikalariga zichlanish yoki siqilish ko'effitsienti, umumiy deformatsiya moduli Y va nisbiy deformatsiya (ϵ_r) lar kiradi.

- Siqilish ko'effitsienti (a) ni aniqlash kompression egri chizig‘ini, ma’lum bir qismini to‘g‘ri chiziq bilan almashtirishga asoslangandir.

8.2 -rasmda R_1 va R_2 yuklarga mos keluvchi M_1 M_2 kesma to‘g‘ri keladi. Bu holda R_2 va R_1 kuchlarga mos keladigan uchburchakning M_1M_2 to‘g‘ri chiziq bo‘yicha g‘ovaklik ko'effitsienti o‘zgarishi quyidagiga teng bo‘ladi;

$$\Delta e = e_1 - e_2 = a (R_2 - R_1) \quad (8.12)$$

$$A = \operatorname{tg} \alpha = \frac{e_1 - e_2}{p_2 - p_1} \quad (8.13)$$

Siqilish koeffitsienti A kuchni 1 kg/sm^2 birlikka o'zgarishiga mos keladigan g'ovaklik koeffitsientini ko'rsatadi. Siqiluvchanlik darajasiga qarab, zamin ostidagi qatlamlarning inshoot ta'siridan siqilishi yoki siqilmasligi aniqlash mumkin.

Zichlanish koeffitsientiga ko'ra gruntlar quyidagicha haraktyerlanadi.

8.3-jadval

Zichlanish koeffitsienti	Gruntning siqiluvchanlik darajalari
< 0, 01	Amalda siqilmaydi
0,001 - 0,005	Kam siqiladigan
0,005 - 0, 01	O'rtacha siqiladigan
0,01 - 0, 10	Ko'p siqiladigan
> 0,10	Kuchli siqiladigan

- Gruntlarning siqilishidagi ishqalanish va ishqalanish kuchi. Ishqalanish kuchi gruntlarga tashqi tik zo'riqishlar ta'sir etganda gruntlarning zarrachalararo chegarasida hosil bo'ladi. SHu sababli grunt zarralari jipslashgan sari, ishqalanish kuchlari ortib boraveradi. Gruntlarni, ayniqsa, gilli gruntlar namlanganda, ishqalanish kuchlari kamayadi. Ishqalanish kuchi zarrachalar orasidagi bog'lanish kuchi (S), ichki ishqalanish koeffitsienti (f) va ichki ishqalanish burchagi (φ) bilan haraktyerlanadi (8.5-rasm).

Bog'lanish kuchi S (MPa) gruntga ta'sir qilayotgan tik bosimning kattaligiga bog'liq bo'lmaydi. Bog'lanish kuchi grunt zarrachalari orasidagi bog'lanish darajasi va haraktyeriga bog'liq bo'ladi.

Ishqalanish kuchi S , MPa, tik zo'riqishning qandaydir qiymatigacha u bilan proporsional ravishda bog'langan bo'ladi.

$$S = f(P) \text{ yoki } S = P \operatorname{tg} \varphi \quad (8.14)$$

bu yerda: S - ishqalanish kuchi; f - ichki ishqalanish koeffitsienti;

P - og'irlik kuchi;

Ichki ishqalanish burchagi esa ishqalanish koeffitsienti bilan haraktyerlanadi.

$$f = \frac{S_u}{P} = \operatorname{tg} \varphi = \frac{\tau - C}{P}; \quad \operatorname{tg} = \frac{\Delta \tau}{\Delta P}; \quad (8.15)$$

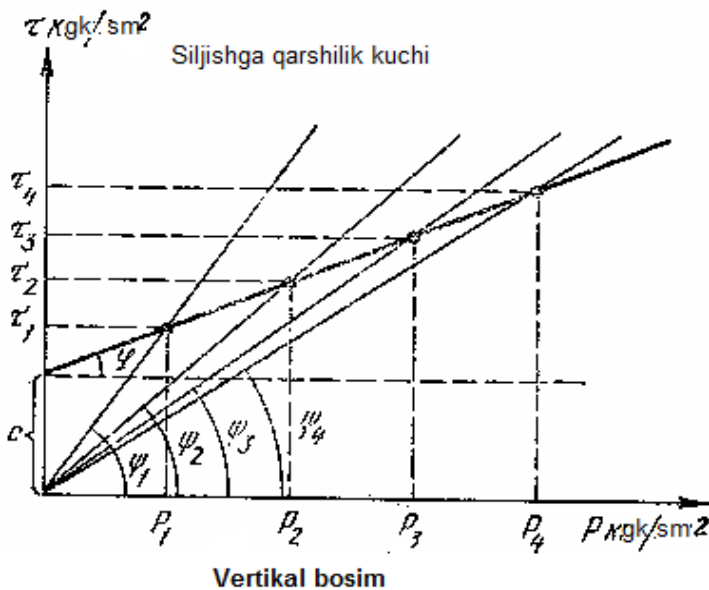
Bunda suruvchi kuch $S = P \operatorname{tg} \varphi$ bo'ladi. Bu tenglama Kulon qonunining matematik ifodasi bo'lib, bunda suruvchi S kuch, og'irlik kuchi R va normal N kuchga to'g'ri proporsionaldir. Qum uchun suruvchi kuch bilan og'irlik kuchi orqali tuzilgan grafikdagi to'g'ri chiziq xuddi grafikda (8.4-rasm) ko'rsatilgandek, koordinatalar boshidan o'tadi.

Lyoss va lyossimon tog' jinslari uchun Kulon qonuni quyidagicha yozilishi mumkin;

$$S = P \operatorname{tg} \varphi + S; \quad (8.16)$$

bunda, S – bog'lanish kuchi, MPa.

Gilli jinslarning ichki ishqalanish burchagi φ , bog'lanish kuchi S ni topish uchun, qumlar yopishqoqligini aniqlagandek bir - biriga o'rnatilgan va ustki qismi suriluvchan tsilindr



tekshirilayotgan jins bilan to'ldirilib, siljituvchi asbobga o'rnatiladi va unga vertikal kuch R , siljituvchi kuch S ta'sir ettirilib, siljishga qarshilik kuchi τ topiladi. Bu tajribani R_1, R_2, R_3, R_p - vertikal kuchlar ta'sirida bir necha marta takrorlash natijasida siljishga qarshi kuch $\tau_1, \tau_2, \tau_3, \dots, \tau_p$ larni aniqlab, bular bilan vertikal kuchlar orasidagi bog'lanishni ifodalovchi grafik chiziladi (8.6-rasm).

Grafikdan ma'lumki, to'g'ri chiziq koordinata boshidan o'tmay, bir oz yuqoridan boshlanib, ordinata o'qini bir qismini kesib o'tadi. Ana shu ordinata o'qidagi kesmaga to'g'ri keluvchi kuch tog' jinsining zarralari orasidagi bog'lanish kuchi deb ataladi va S bilan belgilanadi.

Topilgan nuqtalarni koordinatalar boshi bilan tutashishidan hosil bo'lgan $\varphi_1, \varphi_2, \varphi_3$ – burchaklar ishqalanish burchaklari deb ataladi va bu uchburchakning tangensi - $\operatorname{tg} \varphi$ - ishqalanish koeffitsienti deyiladi.

Ayrim mutaxassislar jinslarning siljishga qarshiligini ularning ishqalanish burchagi va koeffitsienti bilan baholashni tavsiya etadilar.

Jinsning siljishga qarshiligini aniqlovchi ko'rsatkichlar o'zgaruvchan bo'lib, jinsning turiga, mineralogik va granulometrik tarkibiga, namligiga, g'ovakligiga va strukturasi bog'liqdir. Yumshoq, oquvchan gillarda ichki ishqalanish koeffitsienti 0,1 - 0,2 ga teng bo'lishi mumkin. Ichki ishqalanish burchagi, $5^0 \dots 10^0$ dan ortmaydi. Ularning qiymati mos ravishda qattiq, yumshoq gillar uchun 0,4...0,5 va $15^0 \dots 35^0$ ga to'g'ri keladi. Gilli tog' jinslar bog'lanish kuchining qiymati ko'p hollarda 0,05 dan - 0,15 MPa gacha bo'ladi.

Nazorat savollari:

1. Gruntlar qanday turlarga bo'linadi?
2. Qoya gruntleri deb qanday tog' jinslariga aytiladi?
3. Gruntlar qanday tarkibiy qismlardan iborat?
4. Gruntlar tarkibida qanday turdagi suvlar va gazsimon to'ldiruvchilar mavjud?
5. Gruntning asosiy fizik ko'rsatkichlariga nimalar kiradi?
6. G'ovaklik va g'ovaklik koeffitsienti haqida nimalarni bilasiz?
7. Grunt zarrachalarining xajmiy zichligi haqida nimalarni bilasiz?
8. Gruntning namlanish koeffitsienti va zichlanish koeffitsienti nima?
9. Loyli gruntlarning yumshoqlik va xolat ko'rsatkichlarini bilasizmi?
10. Gruntlarning fizik ko'rsatkichlari nima uchun o'rganiladi?

9-BOB. MUHANDISLIK - GEOLOGIK QIDIRUV ISHLARINING VAZIFALARI VA USULLARI

Tayanch soʻz va iboralar: muhandislik - geologik qidiruv ishlari, geologik tuzilishlar, gidrogeologik sharoitlar, tayyorgarlik bosqichlari, dala sharoitidagi ishlar bosqichlari, laboratoriya bosqichlari, kameral ishlar bosqichlari, geofizik tekshirish, burgʻ quduqlar, shurflarning chuqurligi, geologik xaritalar, geologik qirqimlar, muhandislik geologik hisobot.

9.1-§. Umumiy maʼlumotlar

Bino va inshootlarni loyihalashda har bir hududning tabiiy xususiyatlarini hisobga olish lozimdir. Muhandislik - geologik qidiruv ishlari qurilish maydonini muhandislik - geologik nuqtai - nazardan asoslash uchun olib boriladi. Faqatgina muhandislik - geologik sharoitlarni puxta hisobga olishgina, loyihalananayotgan binoning joylanishi, uning oʻlchamlari, poydevor konstruktsiyalari va boshqa elementlarini, qurilayotgan inshootga turli geodinamik jarayonlarning salbiy taʼsirini, qurilish muddati va harajatlarni oshib ketishini baholash va isbotlashga imkon beradi. Qurilish maydonlarida muhandislik - qidiruv ishlarini olib borish uchun dastavval loyiha tuzish lozim. Loyiha dasturida muhandislik - geologik qidiruv ishlarida koʻzda tutilayotgan asosiy maqsad geologik, geomorfologik, gidrogeologik sharoitlarni, tabiiy geologik, muhandislik-geologik jarayonlarni, togʻ jinslarini xossalarini oʻrganishdan iborat. Muhandislik - geologik qidiruv ishlari natijasi tahlili asosida qurilish uchun muhandislik-geologik nuqtai - nazardan maydon tanlanadi. Muhandislik - geologik qidiruv ishlari majmuasiga qurilish maydonining muhandislik - geologik sharoitiga taʼsir etuvchi koʻplab tabiiy omillar kiradi: fizik - geografik xususiyati, relʼef shakli, ularni hosil boʻlish omillari, Yer yuzasining mutloq balandligi, yuzali suv havzalari (koʻl, suv ombori).

Geologik tuzilishlar - hosil boʻlish sharoiti, tarkibi, togʻ jinslari (gruntlar) yotish sharoiti, tektonik xususiyatlari, geodinamik hodisalar, ularni hosil boʻlish sabablari, omillarni inshoot turgʻunligiga taʼsiridan iborat.

Gidrogeologik sharoitlar - grunt suvlarini joylashish chuqurligi, ularni rejimi, minerallasganlik darajasidir.

Muhandislik - geologik qidiruv ishlarining vazifasi va undan koʻzlangan maqsad turli muhandislik inshootlari uchun umumiydir. Ammo inshootning turiga qarab, muhandislik - geologik qidiruv ishlari yoʻnalishi va koʻrinishlari maʼlum xususiy haraktyerga ega boʻlishi mumkin.

Har qanday qurilish loyihasi bir necha bosqichlarda olib boriladi:

Texnik - iqtisodiy asoslash (TIA).

Loyihaviy topshiriqlarni tuzish.

Texnikaviy loyihani ishlab chiqish

Oxirgi ikki bosqich odatda - texnikaviy - ishchi loyihalashga mujassamlanadi. TIA - bosqichida arxiv, fond va adabiyot matyeriallarini tabiiy sharoit haqidagi maʼlumot asosida qurilishni texnikaviy imkoniyati, iqtisodiy va ekologik jihatlari koʻrib chiqiladi. Bu bosqichda mahsus muhandislik - geologik qidiruv ishlari kamdan – kam holatda olib boriladi. Odatda mahsus muhandislik - geologik qidiruv ishlari yirik inshootlar qurishda yoki murakkab tabiiy sharoitlarda olib boriladi.

Muhandislik - geologik qidiruv ishlarining loyihaviy topshiriq qismi, TIA bosqichida koʻzda tutilgan dolzarb maydonlarda bajariladi. Ishdan maqsad eng maqbul muhandislik-geologik sharoitli maydonni tanlab olishdir. Loyihalashning bu bosqichida muhandislik-geologik qidiruv ishlari maʼlumotlari asosida, inshootning asosiy yordamchi elementlarini joylashtirishni, poydevorning turi va konstruksiyasi yer ishlarini bajarish texnologiyasining eng ratsional usullari tanlab olinadi. Bu bosqichda dala sharoitidagi muhandislik-geologik qidiruv ishlari oʻtkazilib, asosiysi, muhandis-geologik suratga olishdir. Texnikaviy va texnikaviy - ish loyihasi bosqichidagi muhandislik - geologik qidiruv ishlari tugallangan maydonda amalga oshirilib, faqat inshoot chetlaridagini olib boriladi. Asosiy eʼtibor gruntlarning fizik - mexanik xususiyatlarini oʻrganishga qaratilgan boʻlib, bundan koʻzlangan maqsad inshootning, turgʻunligini taʼminlashga qaratilgandir. Ulardan tashqari, ishchi chizmasi bosqichida, bu davrda boshlanayotgan qurilish jarayonida vujudga keladigan ayrim muhandislik-geologik masalalarga aniqliklar kiritiladi.

9.2-§. Muhandislik-geologik qidiruv ishlarining turlari va usullari

Muhandislik - geologik qidiruv ishlari: 1. Tayyorgarlik, 2. Dala sharoitidagi ishlar, 3. Laboratoriya, 4. Kameral ishlar bosqichlariga bo‘linadi.

Tayyorgarlik ishlari TIA bosqichi davrida bajariladi. Ular vazifasiga qurilish loyihalananayotgan xududning tabiiy sharoiti to‘g‘risida matyerial yig‘ish, bu ma’lumotlar asosida TIA bosqichi uchun hisobot tuzish va loyihalashni keyingi bosqichini asoslash uchun muhandislik - geologik qidiruv ishlari dasturini tuzishdan iborat. Xududning tabiiy sharoiti to‘g‘risidagi ma’lumotning birinchi manbaalari jumlasiga, chop etilgan maqola va monografiyalar, turli ishlab chiqarish tashkilotlari va ilmiy - tekshirish institutlarining arxiv ma’lumotlari kiradi. Bu matyeriallarni o‘rganish chog‘ida tanlangan maydonning muhandislik - geologik xususiyatini harakterlovchi matyeriallar to‘planadi (yozuv shaklidagi ishlar, xarita, grafiklar, qirqimlar).

Ushbu xududda joylashgan va amalda foydalanilayotgan inshootlar to‘g‘risidagi ma’lumotlar ham muhim ahamiyatga ega bo‘lishi mumkin. To‘plangan matyeriallar asosida TIA uchun hisobot tuziladi va muhandislik - geologik qidiruv ishlari dasturi ishlab chiqiladi.

9.3-§. Dala sharoitidagi ishlar

Dala sharoitidagi ishlar deb loyihalaniyotgan qurilish maydonida bevosita olib borilayotgan hamma ish turlari kiradi. Ular kompleks muhandislik – geologik suratga olish, qidiruv (razvedka), geofizik va statsionar ishlardan iborat. Kompleks muhandislik – geologik suratga olish, geologik tuzilishni, fizik - geografik va gidrogeologik sharoitlarni, geodinamik jarayonlarni va jinslarning fizik - mexanik xususiyatlarini kompleks tarzda tadqiq qilishni qamrab oladi.

Dala sharoitida bajarilgan matyeriallarni, laboratoriya tekshirish natijalarini umumlashtirish kameral ishlar davrida o‘tkaziladi va muhandislik-geologik hisobot xaritalari, geologik qirqimlar tuziladi. Muhandislik-geologik suratga olishda shu joyning geologik xaritasi asos qilib olinadi. Muhandislik - geologik suratga olishning masshtabi maydonning katta-kichikligiga, inshootning konstruktsiyasi va joylarning

muhandislik-geologik sharoitiga bog‘liq. SHu sababli suratga olishning masshtabi 1:500000 dan toki 1:5000 gacha masshtabda o‘zgaradi.

Muhandislik-geologik suratga olish ishlarining natijalari muhandislik-geologik xaritalarda o‘z ifodasini topadi. Muhandislik - geologik tadqiqotlar oxirida muhandislik - geologik xaritalar tuziladi. Qurilish xududlarining muhandislik - geologik sharoiti quyidagilarga bog‘liq bo‘ladi: geologik tuzilish, geomorfologik tuzilish, gidrogeologik sharoit va fizik - geologik jarayonlar, qurilish matyeriallari, seysmik sharoit.

9.4-§. Muhandislik - geologik qidiruv ishlarida qo‘llaniladigan geofizikaviy tekshirish usullari

Geofizik tekshirish usullari yordamchi usullar bo‘lib, geologik qidiruv ishlari bilan birga olib boriladi va ko‘p hollarda shurf qazish, parmalash ishlari hajmini kamaytiradi.

Bu usullar yordamida tog‘ jinsining fizik - mexanik xossalarini, kimyoviy tarkibini, yer osti suvlarini tarqalish sharoitini va yo‘nalishini, fizikaviy - geologik va muhandislik - geologik jarayonlarni va boshqalarni o‘rganish mumkin.

Muhandislik-geologik qidiruv ishlarida, asosan, geofizikaviy tekshirish usullari elektrometrik va seysmometrik qidiruv usuli keng foydalaniladi.

Seysmometrik qidiruv usuli sun‘iy hosil qilingan va tabiiy yo‘l bilan hosil bo‘lgan to‘lqinlarning tog‘ jinslaridan o‘tish tezligiga asoslangan.

Keyingi paytda bir kanalli mikroseyzmik uskunalardan foydalanib, tog‘ jinslari qatlamlarining qalinligi, daryoning eski o‘zanlari tubi, grunt suvlarining yotish chuqurligi aniqlanmoqda.

Murakkab geologik tuzilishga ega bo‘lgan sharoitda seysmometriya usullari yaxshi natija byermaydi.

Elektrometrik usullar tog‘ jinsi massivlarida hosil bo‘lgan tabiiy va sun‘iy elektr maydonni o‘rganishga asoslangan.

Har bir tog‘ jinsi o‘ziga xos solishtirma qarshilikka ega bo‘ladi, bu esa tog‘ jinslari qirqimini o‘rganishga asosiy parametr bo‘lib xizmat qiladi.

Muhandislik - geologik ishlarda elektrometrik tekshirish usullaridan: vertikal elektr zondlash, (VEZ), elektrik-profilli (EP), tabiiy polimyerlanish (TP) usullaridan keng foydalanilmokda.

Bu usullar asosida yer osti suvlarining yotish chuqurligi, surilmalarning surilish tekisligi va har xil litologik tarkibga ega boʻlgan qatlam chegaralarini aniqlash mumkin.

Geofizik ishlarning koʻpchiligini VEZ, EP, TP va boshqalar geodezik ishlar natijasida oldindan tayyorlangan turlarda yoki yoʻnalishlarda olib boriladi.

Geofizik ishlar natijalari shu xududda qazilgan shurf yoki burgʻ quduq bilan taqqoslab koʻrib, ular byergan maʼlumotlarning toʻgʻriligiga ishonch hosil kilinadi. Bu esa muhandislik – geologik ishlarni arzonlashtiradi va katta iqtisodiy samara beradi.

9.5-§. Bino va inshootlar qurilishida muhandislik - geologik qidiruv ishlari

Texnikaviy loyiha, ish chizmasi (ikki bosqichli loyihalash).
Texnikaviy ish loyihasi (bir bosqichli loyihalash).

Hozirda muhandislik-geologik qidiruv ishlari bir nechta bosqichlarda olib boriladi.

Texnikaviy loyiha bosqichida muhandislik - geologik sharoitni harakterlash, qurilishga moʻljallangan inshoot konturlarida burgʻ quduqlari kovlash, qurilish maydonlarida tajribaviy va statsionar ishlar olib borish koʻzda tutiladi. Hozirgi paytda quriladigan inshoot konturlarida olib borilgan ishlar ish chizmasi bosqichida kengaytirilar va bu orkali kerakli aniqlikda muhandislik - geologik xulosa olish mumkin edi, lekin bu ishlarni oʻtkazish juda koʻp vaqt va mablagʻ talab etadi.

Qurilishga moʻljallangan inshoot chegarasi maʼlum boʻlmagan holda muhandislik - geologik tekshirish ishlari, qurilish uchun moʻljallangan maydonlarning muhandislik - geologik sharoiti va ularni yuzaga keltiruvchi qonuniyatlar ochib byeriladi.

Qurilish maydonida tarqalgan togʻ jinslarining tarkibi, fizik va mexanik xossalari, ularning oʻzgarish qonuniyatlarini, burgʻ quduqlar va shurflardan olingan namunalarni oʻrganish yoʻli bilan olib boriladi. Qurilish maydonlarida olib boriladigan ishlarning hajmi geologik sharoitga bogʻliq boʻladi.

Qurilish maydonlari geologik tuzilishining murakkablik darajasiga qarab, 3 guruhga bo'linadi. Har bir guruh uchun kovlanadigan burg' quduqlar va ular orasidagi masofa quyidagicha qabul kilinadi (9.1 jadval).

SHurf - to'g'ri to'rtburchak shaklida qaziladigan quduq bo'lib, unda monolit (tog' jinslari tabiiy tuzilishining buzilmagan o'lchamlari 20×20×20 sm) va namunalar (tabiiy strukturasi buzilgan) shurf devorlaridan olinadi.

9.1-jadval

Tartib raqami	Geologik sharoitning murakkablik darajasi	Burg' quduqlari va shurf orasidagi eng katta masofa
1	Murakkab	25 metr va undan kam
2	Murakkabligi o'rtacha	50 m
3	Oddiy	100 m

Burg' quduqlar va shurflarning chuqurligi har - xil sharoitlarga bog'liq bo'lib, mo'ljallangan poydevor enidan 1, 2 . . . 2 marta chuqur yoki 6 . . . 8 m bo'lishi kerak. Agar 10-15 m chuqurlikda qoya, mustahkam tog' jinslari yotgan bo'lsa, u holda burg' quduqlar va shurflar shu tog' jinslarigacha yetkaziladi. Agar umumgeologik ma'lumotlarda qurilish maydonida tarqalgan tog' jinslarining mustahkamligi past deb topilsa, u holda burg' quduqlar va shurflarning chuqurligi 15 - 20 m gacha yetkazilishi mumkin.

Qurilish maydonidagi tog' jinslarining siqiluvchi qatlami qalinligi aniq bo'lmagan, lekin poydevorning turi va 1 m uzunligiga tushadigan yuk qiymati ma'lum bo'lsa, burg' quduqlar va shurflarning chuqurligi 9.2 - jadvaldan olinadi.

9.2-jadval

Lentasimon poydevor		To'g'ri to'rtburchakli poydevor	
Bosim, t/m	CHuqurlik, m	Og'irlik, t	CHuqurlik, m
10gacha	6	50 gacha	6
20≈	10	100≈	7
50≈	15	400≈	13
100≈	18	1000≈	15
500≈	20	5000≈	23
		10000 va undan kata	30

Burg' quduqlarning o'rtacha chuqurligini Amyerika olimi D.Sauyersa 100 ga yaqin xududlarni tahlil qilib, ularning chuqurligi

inshootning eniga va qavatlar soniga bog‘liq deb topdi va quyidagi 9.3 - jadvalni tuzdi.

9.3-jadval

Inshootning kengligi	Qavatlar soniga qarab burg‘ quduqlarining chuqurligi, m				
	1	2	4	8	12
30	3,3	6	9,9	15,9	24
60	3,6	6,6	12,3	20,4	32,4
120	3,6	6,9	13,5	24,3	40,8

Mustahkamligi yuqori bo‘lishi lozim inshoot va binolarning asosini o‘rganishda ish chizmasi loyihasiga qo‘shimcha ishlar kiritilishi mumkin, bu ishlar poydevorni qancha chuqurlikka joylashtirish lozimligi, uning o‘lchamlariga oid bo‘lib, o‘tkazilgan ishlarning natijasiga uncha katta ta’sir etmaydi.

Qurilish xandaqlarini qazishda har qanday qonuniyatga buysunmaydigan, fizik - mexanik xossalari o‘zgaruvchan tog‘ jinslariga katta e’tibor berish shart.

Ish loyihasida o‘tkazilgan muhandislik - geologik tekshirish ishlari tamomila to‘la, inshootning konstruktiv tomonlarini hisobga olgan holda, muhandislik - geologik sharoitini baholash bilan birga, qurilishda olib boriladigan uslublarni, poydevor turlarini va ularning tejamlilik tomonlarini asoslab berish kerak.

9.6-§. Laboratoriya sharoitidagi ishlar va kameral ishlar

Laboratoriya sharoitidagi ishlar muhandislik - geologik qidiruv ishlari davrida olingan suv va yaxlit jinslar namunalarini tajriba yo‘li bilan aniqlashdan iborat. Bunday ishlar mahsus tajribaxonalarda va dala sharoitida ba’zan dalalarda olib boriladi.

Tajribaxonada – gruntlarning donadorlik tarkibi, fizik xossalari, ya’ni: hajmiy massasi, zichlik, tabiiy namligi, gilli gruntlarga xos bo‘lgan xususiyatlardan: ivuvchanlik, ko‘pchishi, plastikligi, ichki ishqalanish burchagi, siljishga qarshiligi, siqiluvchanligi va yer osti suvlarining kimyoviy tarkiblari o‘rganiladi.

Tajribaviy ishlar natijasiga ko‘ra gruntlarni tarkibi va fizik - mexanik xususiyatlari bo‘yicha turlari aniqlaniladi va ular keyingi hisob ishlarida kerak bo‘ladi.

Kameral ishlar dala sharoitida va tajriba xona sharoitidagi aniqlangan natijalarni jamlab, tahlil qilishdan iboratdir. Jumladan:

1) Muhandis - geologik xaritalar va qirqimlar, hamda turli jadvallarni tuzishda;

2) Gruntlarning fizik - mexanik xususiyatlarining sonli ko'rsatgichlarini, rejimli kuzatishlarini, jinslarning yoriqlik va boshqa ko'rsatgichlarini matematik ishlash va qayta ishlash (shu jumladan EHM larida hisoblash).

3) Turli hisobiy ishlar – masalan, gruntlarning hisobiy mexanik ko'rsatgichlarini hisoblashda.

Muhandislik-geologik qidiruv ishlari tugatilgandan so'ng yakuniy hisobot tuziladi.

9.7-§. Geologik xaritalar va qirqimlar

Hamma geologik xaritalar ikkiga: tub jinslar va to'rtlamchi qatlamlar xaritalariga, to'rtlamchi qatlam tagida yotadiganlar ya'ni to'rtlamchi qatlamgacha hosil bo'lgan qatlamlar xaritalariga bo'linadi. Geologo-litologik xaritagagina - to'rtlamchi davr xaritasigagina ustida to'xtalib o'tamiz. Geologo - litologik xaritalar olib borilgan geologik tekshirishlarning eng muhim xujjatlaridan biridir. Geologo - litologik xarita oddiy topografik xarita bo'lib, unda turli geologo - litologik jinslarning tarqalishi, ularning uyulish sharoitlari va geologik rasmga tushirishda olingan boshqa ba'zi ma'lumotlar ko'rsatilgan bo'ladi. Geologo - litologik xarita geologik elementlarning yer yuzasida qanday tarqalgani tekislikda shartli belgilar (buyoq yoki shtrix litologiyasi) bilan aks ettiriladi. Geologo - litologik xaritani o'qiy bilish geologik ta'limning muhim elementidir. Har bir geologik xaritada qabul qilingani kabi geologo - litologik xaritada ham barcha shartli belgilarning ruyxati va ularning izohi o'sha xaritada ko'rsatiladi.

SHartli belgilar jadvali xaritaning biror bo'sh burchagiga joylashtiriladi. Geologo - litologik xaritalar har xil masshtabda tuziladi, ya'ni qo'yilgan maqsadni hal qilishga asoslanib masshtab tanlanadi.

Muhandislik - geologik xaritalar o'rganilayotgan hudud to'g'risida mahsus ma'lumot olishga imkon beradi. Muhandislik - geologik xarita tuzishda topografik, hamda turdagi geologik xaritalardan, muhandislik -

geologik qidirish ishlarining natijalari va jinslarning xossalaridan foydalaniladi. Muhandislik - geologik xaritalar 3 turga: 1) muhandislik - geologik sharoitlar; 2) muhandislik - geologik xududlashtirish; 3) mahsus maqsadlarga mo'ljallangan muhandislik geologik xaritalarga bo'linadi. Muhandislik - geologik sharoiti xaritasida hamma tur yer usti qurilishlar to'g'risidagi axborotlar bo'ladi.

Muhandislik - geologik xaritalar masshtabi ulardan ko'zda tutilgan maqsadga bog'liqdir.

1) umumiy (yoki sxematik) muhandislik - geologik xarita katta joylar uchun tuzilib, masshtabi 1:500000 va undan mayda bo'ladi. Bunday joylarning muhandislik - geologik sharoiti byeriladi. Bunday xaritalar respublika yerlarini rejalashtirishda tuziladi;

2) o'rtacha muhandislik - geologik xarita masshtabi 1:200000 dan to 1:100000 gacha alohida gidrotexnikaviy inshootlar, sanoat korxonalari, aholi tura-joy qurilishini loyihalashda bog'lashga asoslangan;

3) yirik (1:10000 va undan katta) masshtabli xaritalardan shahar hududidagi qurilishda, aniq sanoat inshootlari qurilishini loyihalashda foydalaniladi.

Agar geologik xaritalar yer sirtida turli tog' jinslarining tarqalishini ko'rsatsa, qirqim yer po'stining ma'lum chiziq buyicha vertikal geologik tuzilishi haqida tasavvur beradi. Ular joylarning ma'lum chuqurlikdagi geologik tuzilishini o'rganishga imkoniyat tug'diradi.

Geologik qirqimlar chizish uchun eng avvalo uning topografik asosini tiklash kerak. Rel'efning gorizontallar bilan ifodalangan xaritasi orqali topografik profil' tuzamiz. Qirqimda qatlamlarning nisbiy qalinligi va qiyaligini aniqroq ko'rsatish maqsadida vertikal masshtab gorizont masshtabdan 10 marta katta qilib olinadi.

Qirqimning topografik asosiga geologik ma'lumotlarni tushiramiz. Buning uchun qirqim chizig'i bo'yicha ko'ringan qatlamning enini xaritadan o'lchab, qirqimning nolinch chizig'iga yoki uning ostidagi tor yo'lga tushiramiz. Bundan tashqari, qirqimga bor gidrogeologik, muhandislik - geologik ma'lumotlarni, qazilgan burg' quduqlar va ulardan olingan natijalar tushiriladi. Bunday qirqimlarga muhandislik - geologik qirqim deb ataladi.

Qirqimlar qurilish xududlarini muhandislik - geologik baholashda, zamin jinslarini tanlashda va grunt suvlarini rejimini o'rganishda katta ahamiyatga ega.

Muhandislik – geologik xududlashtirish. Muhandislik - geologik xududlashtirish sharoitlarga qarab, hududlarni qismlarga ajratish mumkin. Maxsus xaritalar qurilishning aniq turlariga yoki inshootlariga nisbatan tuziladi. Ular qurilish hududining muhandislik-geologik sharoitini baholash va muhandislik - geologik hodisalarni oldindan aytish uchun zarur.

9.8-§. Muhandislik geologik hisobot

Muhandislik - geologik hisobot mazmuni va hajmi loyihalash bosqichiga bog'liq bo'ladi. Hisobot to'rtta qismdan; umumiy, maxsus, chizma qismidan va muhandislik - geologik qisqacha yozma bayonotdan iborat bo'ladi. Hisobot mazmuni va hajmi loyihalash bosqichiga bog'liq bo'ladi.

Hisobotning umumiy qismida ishning maqsadi, vazifasi, tarkibi, bajarilgan ishlarning hajmi va mohiyati, ishtirokchilarning tarkibi, tekshiruv o'tkazilgan joy va ishni bajarilgan vaqti ko'rsatiladi. Hisobotning birinchi bobida qurilish maydonining fizikaviy-geografik sharoitlarini tushuntiruv yozuvlari berib o'tiladi. Ikkinchi bobda esa uni geologik va muhandislik - geologik nuqtai nazardan o'rganilganligi, geologik tuzilish, tektonikasi, sodir bo'ladigan fizik - geologik jarayonlar yoritiladi.

Hisobotning maxsus qismida qurilish maydonining aniq maydonchasining muhandislik - geologik harakteristikasi, ushbu maydondagi gruntlarning fizik - mexanik xususiyatlari va mustahkamlik ko'rsatkichlari, bino qurilishi va undan foydalanishdagi geodinamik jarayonlarning ta'siri, bu jarayonlarni oldini olishga qaratilgan tadbirlar ko'rsatiladi.

Hisobotning maxsus qismi chizma va ba'zan jadval asosidagi matyeriallardan tashkil topadi. Hisobotning chizma qismi turli xaritalar, geologik-gidrogeologik qirqimlar, ustunlar va boshqalardan iboratdir. Xisobotning yozuv qismi qismida o'tkazilgan dala va laboratoriya matyeriallarining turli jadval ko'rinishi, yer osti suvlari va geodinamik

jarayonlarning kuzatuvlarini, gruntning mustahkamlik ko'rsatkichlari jadvallar asosida keltiriladi.

Hisobot xulosa bilan tugaydi va unda foydalanilgan adabiyot va matyeriallar ko'rsatiladi.

9.9-§. Tabiiy qurilish hom ashyolarini qidirish va baholash

Tabiiy qurilish hom ashyolaridan xalq ho'jaligida keng foydalaniladi. Masalan, qum, gravi, chaqiq tosh, beton to'ldirgichlari va avtomobil yo'llari hom ashyolari sifatida: harsang tosh, poydevor quriishida marmartosh, granit, sienit, vulqon tuflari qoplama hom ashyo sifatida: liyoss, gill, g'ish tayyorlash to'g'onlar qurilishida gidroizalyatsiya hom ashyosi sifatida ishlatiladi.

Qurilish ishlarini bajarishda ko'p miqdordagi tabiiy qurilish hom ashyolariga muhtojlik seziladi. Masalan 1 km uzunlikdagi, eni 7m ga teng bo'lgan yo'lgacha 1600-1700m³ chaqiqtosh va 1100-1200m³ qum, 1km uzunlikdagi chaqiq tosh yotqizilgan yo'lni asfalthash uchun 200m³ chaqiqtosh, 300m³ qum 100t mineral parashoklar va 80-90t bitum kerak bo'ladi.

Shuning uchun ham qurilish ishlarini olib borishda obektga yaqin joylashgan tabiiy qurilish xom ashyolaridan keng foydalanishimiz lozim. Bunday xom ashyolar arzonga tushishi bilan birga ularni qazib olish va qurilish obektiga yetgazish xam bir oz oson bo'ladi, natijada ancha mablag' tejaladi.

Qurilish hom ashyosi uchun yaroqli tog' jinslari tarqalgan maydonlar foydali qazilmalar konlari deyiladi. Foydali qazilmalrni ochiq usulda qazib olinadigan joyni karyerlar deyiladi.

Tabiiy qurilish hom ashyolari konlarini qidirib toppish uchun imorat va inshootlar, avtomobillar va emir yo'llari, to'g'onlar quriladigan joylar atrofida qidiruv ishlari bajariladi.

Qidiruv ishlari shu inshootlar qurilishini asoslash uchun bajariladigan injenyerlik-geologik ishlar bilan bir vaqtda olib boriladi. Agar foydali qazilma yoki karyerlar mavjudligi oldindan malum bo'lsa, u xolda shu joylarda mahsus tekshiruv ishlari olib boriladi.

Qidiruv ishlari yordamida foydali qazilmalarning sifati, miqdori, sovuqqa chidamliligi, zichligi, g'ovakligi va joylashish holatlariga aniqlanadi. Masalan qumning granulometrik tarkibi, bir sifatliligi zararli aralashmalarning (gil zarralari, gips, slyuda) bor yo'qligi, graviyning petrografik tarkibi sovuqqa chidamliligi va boshqa tasniflari aniqlaniladi.

Tabiiy qurilish hom ashyolari tarqalgan maydonlarda qidiruv ishlari ikki bosqichda bo'ladi. 1-bosqich ishlari dastlabki va 2- mufassal qidiruv ishlari deyiladi. Bularning birinchisi injenyerlik geologik qidirishlar bilan bir vaqtda ikkinchisi esa ish chizmalari bosqichida amalgam oshiriladi.

Qidiruv ishlari 3 bosqichda olib boriladi: dastlabki ishlar, dala ishlari va kameral ishlar ya'ni hisobot yozish.

Dastlabki ishlar. Tekshirish ishlarini boshlashdan avval shu maydonlarda oldin bajarilgan ishlar usuli, hajmi va olingan natijalar hamda arxiv matyeriallari bilan tanishib chiqiladi.

Ayniqsa shu rayon uchun tuzilgan geologik xaritalar kesmalar burg'u qudug'I va shirufarning tavsifi shuningdek mavjud qurilish xom ashyolari konlarning tasnifi bilan tanishish va o'rganish lozim.

Yig'ilgan malumotlarga asoslanib dala ishlarining turi hajmi belgilanadi. Dala ishlariga geologik s'emka, burg'u quduq qazish tog' qazilma ishlari, dala tajriba ishlari, rejim ishlari va laboratoriya ishlari kiradi. Bu ishlarning hajmi qidiruv ishlarining masshtabiga, bosqichiga, maydon geologik sharoitining murakkabligiga bog'liqdir.

Dala ishlarining obykti qurilishi mo'ljallanayotgan joylarda mavjud bo'lgan tabiiy qurilish hom ashyolari to'g'risidagi ma'lumotlarga asoslanib olinadi.

Tog'li yoki qurilish xom ashyolariga boy bo'lgan joylarda tekshiruv ishlari kichikroq maydonlarda bajarilishi mumkin va aksincha qurilish xom ashtolari kam bo'lsa kattaroq maydonlarda tekshiruv ishlari olib boriladi.

Foydali qazilmaning tarqalish maydonini nomini sifatina va zahirasinini aniqlashda joylarda mavjud bo'lgan karyerlardan, oldin qazilgan shrufalar, tabiiy ochilmalar va chuqurliklardan keng foydalaniladi.

Kamerali ishlar bosqichida arxiv matyeriallaridan olingan ma'lumotlar, hamda dala ishlarining natijalari jamlanib

sistemalashtiriladi, tahlil qilinib kerakli harita va kesmalar tuziladi va hisobot yoziladi.

1.2 Dastlabki qidiruv ishlari ishlari quyidagi masalalarni hal qilish maqsadida bajariladi.

1. Foydali qazilma tarqalgan joylarning chegarasini va foydalanish uchun yaroqli bo'lgan uchastkalarini aniqlash.

2. Foydali qazilma tarqalgan maydon yuzusini va zahirasini hisoblash

3. Foydali qazilma hom ashyosining sifatini aniqlash

4. Foydali qazilmaning joylashish sharoitlarini (yotish chuqurligini, qazilma ustidan olib tashlanadigan foydasiz jinslar qalinligi, foydali qatlamlar yo'nalishini, yotishini, qatlamlarning yotish burchagini, qalinligini yer osti suvlarining chuqurligi va boshqalar) belgilash

5. Foydali qazilma hom ashyolarini qazib olish va manzilga yetkazish usullarini aniqlash

Foydali qazilma joylashgan maydon chegarasining to'g'ri aniqlash ularning zahirasini hisoblashda muhim ro'l o'ynaydi. Buning uchun burg'u quduqlari, shurflar qaziladi va oldin qazilgan quduqlarning ma'lumotlari hamda mavjud konlarda ochilmalr o'rganilib Foydali qazilmalar qatlami va uni qoplab turgan qatlamlarning qalinligi aniqlanadi. Qidiruv ishlarida qaziladigan burg'u quduqlar va shuruflar qaziladi va oldin qazilgan quduqlarning ma'lumotlari hamda mavjud konlarda ochilmalar o'rganilib foydali qazilma qatlami va uni qoplab turgan qatlamlarning qalinligi aniqlanadi. Qidiruv ishlari qaziladigan burg'u quduqlar va shuruflar chuqurligi qazilma qalinligiga qarab aniqlanadi. Ularning soni qazib olinadigan xom ashyo xajmiga va joy geologik tuzilishining murakkabligiga qarab belgilanadi. Shuningdek maydonning geologik gemorfologik va gidrogeologik sharoitlari oldin qay darajada o'rganilganligi etiborga olinadi. Agar bu sharoitlar oldin ancha mukammal o'rganilgan bo'lsa dala ishlarining hajmi kamayadi.

Dastlabki qidiruv chog'ida qazilma zahirasi aniqlanadigan maydon chegarasi,

Oz sonli shrufli va quduqlar yordamida hisoblanadi, lekin u aniq ma'lumotlar byermaydi.

Shuning uchun zahiralarning aniq chegarasi va miqdori mufassal qidiruv ishlari jarayonida aniqlaniladi.

Dastlabki qidiruv ishlari natijasida quyidagi ma'lumotlar va natijalar rasmiylashtiriladi:

1. Aniqlangan foydali qazilma koni ko'rsatilgan yirik masshtabi xaritasi ko'rsatiladi.
2. yo'l trassasi yoki qurilish obyektining haritasi sxemasi byeriladi.
3. Foydali qazilma konining pasporti yozilib unda quyidagilar o'z aksini topadidi:

zahira hisoblanadigan maydonning joylashish plani va chegarasi ko'rsatiladi, ayrim shruf va burg'u quduqlaridan olingan asosiy ma'lumotlar jadvali tuziladi, harakterli yo'nalish bo'yicha geologic kesmalar va kalonkalar tuziladi, ayrim geometrik shakllar va belgilangan chegaralari bo'yicha hisoblangan zahira miqdori jadvali byeriladi. Kariyerdan foydalanish va hom ashyo tashish sharoitlarini belgilovchi omillar jadvali ko'rsatiladi, namunalar sifatini belgilovchi laboratoriya analizlari natijasi jadvali keltiriladi. Ko'rilayotgan inshootlarni yoki avtomobil yo'llarini tabiiy qurilish hom ashyo bilan ta'minlash imkoniyatlarini ifodalovchi hisobot yozildi

Mufassal qidiruv ishlari qurilayotgan inshootlar ko'lami katta bo'lsa va kerak bo'ladigan foydali qazilmalar hajmi 50000m^3 dan oshsa u vaqtda mufassal qidiruv ishlari bajariladi.

Mufassal qidiruv ishlari natijasida Foydali qazilma zahirasi hisoblarda aniqlashtiriladi. Qo'shimcha geologic va gidrogeologik ma'lumotlar to'planadi hamda matyeriallar sifati chuqurroq o'rganiladi. Buning uchun shruf va quduqlar soni ko'paytiriladi, ular orasidagi Massofa kamaytiriladi(20-30m) chuqurligi oshiriladi.

Quduq va shrufar sonining oshishi foydali qazilma maydon chegarasini aniqroq o'tkazish foydasiz va foydali qatlamlar qalinligini to'g'riroq anialash va hom ashyo zahirasini juda ham aniq hisoblash imkoniyatini yaratadi. Mufassal qidiruv ishlari natijasida foydali qazilmalar konlarining zaxirasi aniq hisoblanadi. Qurilish xom ashyoli konlari zaxirasi qidiruv ishlarining darajasiga, sifatining o'rganilganligi va qazib chiqarish sharoitlariga qarab A, V, S1 va S2 toifaga bo'linadi.

A-toifali zaxiralarga to'liq qidiruv qilingan va o'rganilgan, tuzilishi,

shakli, sifati, yotish va qazib olish sharoiti aniqlangan qurilish xom ashyo konlari kiradi, bu konlarning chegarasi to'liq aniqlanib, zaxirasini xisoblashdagi xatolik 10-15% dan oshmasligi kerak.

V-toifali zaxiralarga mukammal qidiruv qilingan va o'rganilgan tuzilishi, shakli, sifati va yotish sharoitlarining asosiy xususiyati aniqlangan qurilish xom ashyo konlari kiradi. Ularning joylashishi taxminan aniqlangan bo'lib, zaxirasidagi xatolik 20-40%gacha bo'lishi mumkin.

S1-toifali zaxiraga qidiruv qilingan va o'rganilgan yotish sharoiti shakli, tuzilishi, sifati, qazib olish sharoiti taxminan aniqlangan foydali qazilma konlari kiradi. Xatoligi 40-50%ni tashkil qiladi.

S2- toli zaxiraga yotish sharoiti shakli va foydali qazilmaning tarqalish maydoni adabiyot va qisman geologik m'lumotlar asosida taxminan aniqlangan foydali qazilma konlari kiradi.

Konning joylanish chegarasi geologic xaritalar va kesmalar yordamida aniqlanadi.

Mufassal qidiruv ishlarini bajarishda qurilish xom ashyo sifati yanada chuqurroq o'rganiladi. Qo'shimcha olingan namunalarning laboratoriyada sinchiklab tekshirib xom ashyo sifati to'liq aniqlanadi. Hamma dala ishlari tugallangandan so'ng xuddi dastlabki qidiruv ishlari natijasida tuzilganidek qilib xujjatlar tayyorlanadi. Xujjatlarda keltirilgan ma'lumotlar avvalgi qidiruv ishlari natijalariga nisbatan aniqligi va mukammalligi bilan ajralib turadi. Shuningdek, xar bir foydali qazilma konlari bo'yicha tushuntirish mavzusi yoziladi. Bu ma'lumotlar tabiiy qurilish xom ashyo konlaridan foydalanish loyihasini tuzishda muhim xujjat hisoblanadi.

Nazorat savollari:

1. Muhandislik – geologik tadqiqotlar qanday maqsadlarni ko'zda tutadi va ular tarkibiga qaysi ishlar kiritiladi?

2. Muhandislik – geologik suratga olish ishlari o'tkazilganda qanday ma'lumotlar olinadi?

3. Qidiruv ishlari nimalardan tashkil topgan?

4. Qidiruv ishlari hajmi nimalarga bog'liq bo'ladi va qanday maqsadlarni ko'zda tutadi?

5. Mexanik burg‘ilash ishlari qanday olib boriladi va bunda qaysi burg‘ilash uskunalari ishlatiladi?

6. Burg‘ilash asosida namunalar qanday yo‘llar bilan olinadi va shurf kovlash, quduqlarni burg‘ulashda qanday hujjatlar tuziladi?

7. Qazilgan burg‘ quduqlari ma’lumotlari asosida geologik qirqimlarni tuzish tamoyili nimalardan iborat?

8. Geologik xaritalar tuzish tamoyili nimalardan iborat bo‘ladi?

9. Geologik xaritalar qanday turlarga bo‘linadi?

10. Muhandislik - geologik tadqiqotlar usullarini ko‘rib chiqing. Ularning hajmi va tarkibiga qanday omillar ta’sir ko‘rsatadi?

11. Inshootlarni loyihalashning turli bosqichlarida, muhandislik-geologik tadqiqotlar hajmi qanday bo‘ladi?

12. Qurilish ishlarini olib borishda muhandislik-geologik qidiruv ishlari tarkibini aytib byering?

ATAMALAR QISQACHA LUGATI

Geotsentrik nazariya- olamning o'rtasida Yer joylashgan bo'lib, qolgan hamma planetalar, Quyoshning o'zi va boshqa yulduzlar ham Yer atrofida aylanadi.

Geliotsentrik nazariya- bu fikrga ko'ra olam markazida Quyosh turadi.

Nebular gipoteza - lotincha («nebula»-tuman, gaz) asosida planeta gazdan va changli tumanlardan paydo bo'lgan.

Katastrofik gipoteza- Turli halokatli hodisalar (osmon jismlarning to'qnashishi, yulduzlarning bir-biridan yaqinroq o'tishi va boshqalar) yotadi.

Geoid shakli - quruqliklarning ko'tarilganligi, dengiz va okeanlarning cho'kkanligi, Yer yuzasining o'ziga hos shakli.

Gidrosfera- yerning suv qobig'i, suv havzalari.

Biosfera- organizmlar yashash sferasi.

Geologiya fani- yer haqidagi umumiy fan bo'lib, uni paydo bo'lishi, rivojlanish tarixini, tarkibi va tuzilishini o'rganadi.

Injenerlik geologiyasi- inshootlarning asosini va tabiiy qurilish materiallari tarkibini va xossalarini o'rganadi.

Temperatura inversiyasi- harorat ortib boradigan qatlam.

Geotermik gradient- har 100 m ga chuqurlashgan sari haroratning ortib borish qiymati.

Geotermik bosqich- 1^0 S ga temperatura oshib boradigan chuqurlik o'zgarish qiymati.

Кристаллографиya- moddalarning kristallik holati va kristallik panjarasi.

Stratigrafiya- tog'jinslarini yotish shakllarini, ularning bir-biriga munosabati, vertikal va gorizontal yo'nalishlardai ketma-ketlik tuzilishi.

Minerallar- yer qobig'ida, gidrosferada, atmosferada bo'lib turadigan xilma - xil fizika - ximiyaviy jarayonlar tufayli vujudga kelgan tabiiy ximiyaviy birikmalar yoki sof elementlar.

Mineralning fizik xossasi- rangi, chizigining rangi, yaltiroqligi, tinikligi, ulanish tekisligi, sinishi qattiqligi, solishtirma og'irligi, magnitli xususiyati, tovlanishi, kislota ta'sirida kaynatishi, nur sindirishi.

Endogen jarayon- yerning ichki kuchlariga bog‘liq bo‘lib, uning qag‘rida ro‘y beradi.

Ekzogen jarayon - yerning yuzasida, litosferaning gidrosfera, atmosfera va biosfera bilan o‘zaro aloqasining oqibatlarida ko‘rinadi.

Metamorfik jarayon- birlamchi hosil bo‘lgan minerallarning (endogenli, ekzogenli) yuqori harorat, bosim, shuningdek magmatik gazlar va suv tag‘sirida qayta hosil o‘lishidir.

Mineralning qattiqligi - minerallarning qattiqligi unga biror qattiqrok bo‘lgan moddaning botib kirishiga qarshiligi tushuniladi

Sulfatlar- sulfat kislotasi tuzlari birikmasi ko‘rinishidadir. (barit $BaSO_4$, angidrit $CaSO_4$, gipstosh $CaSO_4 \cdot 2H_2O$, mirabilit $Na_2SO_4 \cdot 10 H_2O$, alunit $KAl_3[OH_6(SO_4)_2]$).

Oksidlar -bu guruh minerallari metall va metalloidlarning kislorod va gidrooksidlar bilan qo‘shilib hosil qiladigan eng oddiy birikmalardir

Sulfidlar- oltingugurtli birikmalar H_2S kislotaning tuzlari bo‘lib, etallarning oltingugurt bilan hosil qilgan birikmasi hisoblanadi.

Olmos – nomi grekcha *adamas* – «yengilmas» degan ma’noni anglatadi.

Tog‘ jinslari- yer qobig‘ining qalin qatlamlarini hosil etgan bir yoki bir necha mineraldan tashkil topgan tabiiy birikmalar.

Magmatik (otqindi) tog‘ jinslari- magmaning - silikatli suyuq qizigan eritmani yer bag‘rida yoki yuzasiga chiqib qotib qolishidan hosil bo‘ladi.

Cho‘kindi tog‘ jinslari- nurash tufayli hosil bo‘lgan zarra va zarrachalar to‘plamidir.

Metamorfik (shakli o‘zgargan) jinslar- magmatik, cho‘kindi jinslarning yuqori harorat va bosim ta’sirida o‘zgarishidan hosil bo‘lgan.

Tog‘ jinslarining granulometrik tarkibi - ularni tashkil qilib turuvchi mineral zarrachalari katta-kichikligi va ana shu zarralar katta-kichikligiga qarab ma’lum guruhdagi fraksiyalarga ajralasyi tushiniladi.

Tog‘ jinslarini strukturasi- mineral agregatlarining o‘lchamlari, soni, shakli va tog‘ jinsining ichki tuzilishi tushuniladi

Tog' jinslarining teksturasi - yirik hajmdagi tog' jinsining tuzilishini, yotish xususiyatini, jins tashkil etgan minerallarning o'zaro joylashuvini ko'rsatadi.

Effuziv tog' jinslari- magmaning yer ustiga otilib chiqib tarkibida gaz, suv bug'lari mavjudligi va tez sovishi oqibatida to'la kristallanishi

Organik yotqiziqalar- o'simliklar (fitogenlar) va hayvonot dunyosi (zoogenlar) qoldiqlarining o'zgarishidan hosil bo'lgan jinslardir.

Gidrotermal sharoit - issiq suvli eritma ta'siridagi sharoit.

Allyuvial -tog' jinslarining doimiy oqar-daryo suvlari ta'sirida hosil bo'lgan turi.

Eol- tog' jinslarining mayday zarralarini shamol uchirib kelib gorizontol holda hosil bo'lgan turi.

Prolyuvial - tog' jinslarining tog' yon bag'irliklaridagi hosil bo'lgan mayday zarralarini vaqtincha oqar suvlar va sel suvlari ta'sirida yuvilishi va tog' etaklaridagi tekislikka olid borib yotqizilishidan hosil bo'lgan turi.

Dellyuvial - eol va ellyuvial yotqiziqalarini yomg'ir va erigan qor suvlari ta'sirida yoqoridan pasta ko'chirib kelib yotqizilishidan yoki emirilishidan hosil bo'lgan turi.

Geoxronologik shkala- yer qobig'ining tarixiy taraqqiyoti jarayoni vaqtini va ketma-ketligini geologik yil hisobi.

Petrografikaviy usul- tog' jinslarining hosil bo'lishi strukturasi va ximiyaviy - mineralogik tarkibini o'rganish asos qilib olingan.

Absolyut geoxronologik- absolyut geoxronologik yil hisobidir.

Kaynazoy- geoxronologik jadvaldagi yangi era

Arxeozoy- geoxronologik jadvalda eng qadimgi era.

Tog' jinslarining dislokatsiyasi- tog' jinslarining birlamchi yotish sharoitini buzilishi

Qumtoshlar -yer tarixiy taraqqiyotining ma'lum davrlarida paydo bo'lgan qumlarning tabiiy sharoitni, o'zgarishi, katta bosim ostida siqilishi, sementlashib qotishi natijasida hosil bo'lgan tog' jinsidir.

Yer qimirlash hodisasi -yer ostida turli sabablarga ko'ra paydo bo'lgan kuchlar ta'sirida yer qobig'i qatlamlarining u yoki bu darajada tebranishi tushiniladi.

Gipotsentr -yer ostida yigʻilgan energiyaning sarf boʻlish markazi, yaʼni yorilish hodisasi yuz bergan joy tushiniladi.

Epitsentr - yer ostida yigʻilgan energiyaning vertikal chiziq boʻylab yer yuzasidagi proyeksiyasi tushiniladi.

Magnituda - inglizcha soʻz boʻlib, kattalik maʼnosini anglatadi. U 1940-yillarining boshlarida amerika tadqiqotchilari Ch. Rixter va B. Gugenberlar tomonidan zilzila quvvatining oʻlchami sifatida fanga kiritilgan boʻlib, nazariy jihatdan zilzilaning magnitudasi 9 dan oshmaydi.

Umumiy seysmik rayonlashtirish xaritasi - butun respublika hududi

uchun yaxlit bitta xarita holatida mayda: 1:5 000 000, 1:1 000 000 masshtablarda tuzilib, unda mamlakatimiz hududining qayerida, qanday kuch bilan yer qimirlash hodisasi yuz berishi mumkinligi koʻrsatiladi.

Mukammal seysmik rayonlashtirish xaritasi - umumiy seysmik rayonlashtirish xaritasiga nisbatan yirikroq, oʻrta 1:500 000; 1:200 000; 1:1 00 000 masshtablarda respublikaning ayrim regionlari, maʼmuriy viloyatlari hududlari uchun tuziladi. Bu xaritani tuzishda qoʻllaniladigan maʼlumotlar ham miqdoriy, ham sifat jihatidan mukammal boʻladi.

Qulash hodisasi- surilish hodisasi singari daryo suvlarining togʻ yon bagʻirlarini yuvib, oʻyib kirib borishi, tektonik harakatlar natijasida, nurash jarayonida hosil boʻlgan yoriqlarning asta-sekin kengayib borishi va bora-bora togʻ jinslarini oʻz joyida ushlab turuvchi kuchga qaraganda harakatga keltiruvchi kuchning ortib ketishi natijasida sodir boʻladi.

Qulash hodisasini oʻrganish - qulash hodisasi sodir boʻlishi kutilgan hududda injener-geologik tekshiruv ishlarini olib boorish, eng avvalo, shu rayonning geologik tarixi hamda tuzilishiga, hozirgi zamon tektonik harakatlarining tezligiga, seysmik holatiga, togʻ jinslaridagi yoriq va darzlarning tarqalishiga, yillik, sutkalik haroratning oʻzgarish xarakteriga ahamiyat berishdir.

Choʻkish hodisasi - lyoss va lyossimon (sogʻ tuproq) togʻ jinslari koʻp tarqalgan hududlarda maʼlum qalinlikdagi lyoss va lyossimon jinslarning tabiiy va sunʼiy namlanishi jarayonida oʻz ogʻirligi ostida gʻovaklarining kamaytirishi hisobiga siqilishi va choʻkishi natijasida sodir boʻladi.

Karst hodisasi – yer usti va yer osti suvlarining suvda eruvchi tog‘ jinslari (ohaktoshlar, dolomitlar, gips, angidrid va b.) qatlamlari yoriqlaridan sizib, oqib o‘tishi jarayonida tog‘ jinslarining erishi, yuvilishi, yemirilishi va hosil bo‘lgan moddalarni olib chiqib ketilishi natijasida vujudga keladi.

Sel – tog‘lik hududlarda yomg‘ir yog‘ishi, mavjud qor yotqiziqlarining erishi natijasida hosil bo‘lgan suv oqimi tog‘ jinslari bo‘laklarini harakatga keltirishi va pastga tomon oqizib tusha boshlashi, suv oqimlari jilg‘alardan, soychalardan chiqib, bir-birlari bilan qo‘shilishi natijasida katta kuchga ega bo‘lgan yagona oqimni vujudga keltirishiga aytiladi.

Atmosfera yog‘ini – atmosferadagi suv bug‘lari holatining o‘zgarishi, unda yuz beradigan jarayonlar (haroratning o‘zgarishi, havoning suv bug‘lari bilan ‘yinishi, nisbiy namlikning 100 % ga yetishi va h.k.) oqibatida suv tomchilari vujudga kelishi va yer sathiga yomg‘ir, qor va jala holatida tushishiga aytiladi.

Bug‘lanish jarayoni - haroratning o‘zgarishi natijasida suvning suyuq holatdan bug‘ holatiga o‘tishi.

Yer usti suv oqimi - bu suv oqimi daryolar oqimi bo‘lib, yerning ustki yuza qismida vujudga kelishi va oqishi bilan xarakterlanib, daryolarning suvliligi uning havzasi maydonining kattaligiga, havo bosimiga, ana shu maydonga tushadigan yog‘inning miqdoriga bog‘liqligidir.

G‘ovak suvlar - yer qobig‘ining eng yuqorigi, yuza qismini tashkil qiluvchi tog‘ jinslari g‘ovaklaridagi suvlar hisoblanib, bu suvlar asosan to‘rtlamchi davrning alluvial, alluvial-proluvial genetic guruhidagi jinslar g‘ovaklarini egallab yotadi.

Karst suvlar – asosan ohaktoshlarda, gipslarda, tuzli jinslarda, ularni yuvilish oqibatida vujudga keladigan bo‘shliqlar - karst bo‘shliqlari orqali harakat qiluvchi suvlar.

Tuproq suvlari -tuproq suvlari yerning eng ustki yuza qismida atmosfera yog‘inlarining (yomg‘ir, qor, jala) hamda havodagi suv bug‘larining kondensatsiyalanishi va yerga shimilishi, singishi natijasida paydo bo‘ladi.

Grunt suvlari - yer sathiga nisbatan birinchi joylashgan suv o‘tkazmaydigan qatlam ustki qismidagi yer osti suvi tushuniladi

FOYDALANILGAN ADABIYOTLAR

1. R.E.Eshboev, M. SH. Rahimboboeva Geologiya, mineralogiya va petrografiya asoslari. O`quv qo`llanma Toshkent-2011
2. I.Ergashev. «Muhandislik geologiyasi va gidrogeologiya», T., «O`qituvchi», nashriyoti, 1990.-
3. I.Ergashev. «Muhandislik geologiyasi asoslaridan amaliy mashg`ulotlar», T., «O`qituvchi » nashriyoti, 1992.
4. M.Z.Nazarov. «Muhandislik geologiyasi va atrof-muhitni muhofaza qilish», T., « O`zbekiston » nashriyoti, 1994.-200 bet.
5. V.Yunusov. «Injenyernaya geologiya», T., «O`qituvchi», 1994.-300 str.
6. Ananov V.I., Korobkin V.I. «Injenyernaya geologiya», Iz - vo «Vo`sshaya shkola», M., 1973.
7. S.Zoxidov. «Muhandislik geologiyasi», T., «O`qituvchi», 1988.-280 bet
8. Islomov O.I., SHoraxmedov SH.SH. Umumiy geologiya. «O`qituvchi» nashriyoti, T.,1971.
9. Craig R.F. Craigs soil mechanics.-Formerly Department of Civil Engineerring University of Dundee, -UK.London: 2004
10. Lange O.K. Gidrogeologiya. Iz - vo « Vo`sshaya shkola», M., 1969.
11. Mavlonov.G`A., Kro`lov M., Zoxidov S. Gidrogeologiya va muhandislik geologiyasi asoslari, « O`qituvchi» nashriyoti, T., 1976.
12. Spravochnik po injenyernoy geologii, Nedra, 1984.
13. Belo`y L.D. «Injenyernaya geologiya», M., 1985.
14. «Geologiyadan ruscha - o`zbekcha lug`at», T., «O`qituvchi», 1995.
15. “O`zbekistonning cho`kuvchan lyosli gruntlaridagi me`morchilik va qurilish muammolari” (K.P. Po`latov bosh muharrirligida), T., TAQI, 1996.
16. Betextin A.V. Mineralogiya kursi. « O`qituvchi» nashriyoti, T., 1969.
17. Spravochnik gidrogeologa, M., Nedra, 1981.

MUNDARIJA

SO‘Z BOSHI.....	3
K I R I SH.....	4
1-BOB. YER HAQIDA UMUMIY MA‘LUMOTLAR	7
1.1-§. YERNING KELIB CHIQISHI, YER SHARINING SHAKLI	7
1.2-§. YER SHARINING TUZILISHI, TARKIBI	8
1.3-§. YERNING ISSIQLIK REJIMI.....	11
2-BOB. MINERALLAR	14
2.1-§. MINERALLAR HAQIDA UMUMIY TUSHUNCHA.....	14
2.2-§. MINERALLARNING KRISTALL TUZILISHI.....	14
2.4-§. TOG‘ JINSLARINI HOSIL QILUVCHI ASOSIY MINERALLAR.....	18
3-BOB. PETROGRAFIYA ASOSLARI.....	22
3.1-§. PETROGRAFIYA, PETROGRAFIYANI TEKSHIRISH USULLARI HAQIDA TUSHUNCHA	22
3.2-§. TOG‘ JINSLARI HAQIDA UMUMIY MA‘LUMOT	25
3.3-§. MAGMATIK TOG‘ JINSLARI VA ULARNING QURILISH XOSSALARI	27
3.4-§. CHO‘KINDI TOG‘ JINSLARI VA ULARNING QURILISH XOSSALARI	32
3.4.1-§. CHO‘KINDI TOG‘ JINSLARI TURI.....	32
3.4.2-§. CHO‘KINDI TOG‘ JINSLARINING KIMYOVIY VA MINERALOGIK TARKIBI	37
3.4.3-§. ASOSIY CHO‘KINDI TOG‘ JINSLARI VA ULARNING QURILISH XOSSALARI	38
3.4.4-§. METAMORFIK TOG‘ JINSLARI VA ULARNING QURILISH XOSSALARI...	41
4-BOB. GEOLOGIK ERA VA DAVRLAR.....	46
4.1-§. TOG‘ JINSLARINING YOSHINI ANIQLASH	46
5-BOB. YERNING ICHKI KUCHIGA BOG‘LIQ BO‘LGAN GEOLOGIK HODISALAR	53
5.1-§. TEKTONIKA. YERNING TUZILISHIDA TEKTONIK HODISALARNING O‘RNI	53
5.2-§. TEKTONIK HARAKATLARNING TURLARI VA YER QATLAMLARINING YOTISH SHAKLLARI	54
5.3-§. YER QOBIG‘IDAGI HOSIL BO‘LADIGAN TEKTONIK HARAKATLAR SABABLARI XAQIDAGI GIPOTEZALAR	60
5.4-§. SEYSMIK RAYONLASHTIRISH VA MIKRORAYONLASHTIRISH	61
5.5-§. SEYSMIK HODISALAR VA ZILZILALAR	65
5.6-§. ZILZILA SODIR BO‘LADIGAN HUDUDLARDA QURILISH ISHLARI	71

5.7-§. ZILZILA SODIR BO‘LISHINI OLDINDAN BASHORAT QILISH.....	75
6-BOB. YERNING SIRTQI KUCHIGA BOG‘LIQ BO‘LGAN GEOLOGIK HODISALAR.....	80
6.1-§. SURILISHLAR	80
6.2-§. NURASH JARAYONI	87
6.3-§. SHAMOLNING GEOLOGIK ISHI. EOL YOTQIZIQLAR	91
6.4-§. KARSTLANISH HODISASI.....	94
6.5-§. SELNING GEOLOGIK ISHI VA PROLYUVIAL TOG‘ JINSLARI	96
6.6-§. EROZIYA.....	98
6.7-§. DARYOLARNING GEOLOGIK ISHI	99
6.8-§. PLIVUN.....	101
6.9-§. SUFFOZIYA	103
6.10-§. CHO‘KISH HODISASI	105
7-BOB. YER OSTI SUVLARI	111
7.1-§. YER OSTI SUVLARINING PAYDO BO‘LISHI.....	111
7.2-§. YER OSTI SUVLARINING FIZIK-KIMYOVIY XOSSALARI	112
7.3-§. YER OSTI SUVLARINING YOTISH SHAROITI BUYICHA TURLARI.....	114
7.4. -§. QATLAMLARARO YER OSTI SUVLARI.....	118
7.5-§. YER OSTI SUVLARINING HARAKATLANISH QONUNIYATI.....	120
7.6-§. YER OSTI SUVLARINING OQIM SARFI.....	124
7.7-§. DEPRESSION VORONKA VA TA’SIR RADIUSI TO‘G‘RISIDA TUSHUNCHA	125
7.8-§. QUDUQ VA ZOVURLARGA GRUNT SUVLARINING OQIB KELISHI	127
8-BOB. GRUNTLARNING MUHANDIS – GEOLOGIK TURI VA FIZIK-MEXANIK XOSSALARI.....	131
8.1-§. GRUNTLARNING TURLARI	131
8.2-§. GRUNTLARNING TARKIBI VA FIZIK XOSSALARI	135
8.3-§. GRUNTLARNING MEXANIK XOSSALARI.....	143
9-BOB. MUHANDISLIK - GEOLOGIK QIDIRUV ISHLARINING VAZIFALARI VA USULLARI.....	148
9.1-§. UMUMIY MA’LUMOTLAR.....	148
9.2-§. MUHANDISLIK-GEOLOGIK QIDIRUV ISHLARINING TURLARI VA USULLARI	150
9.3-§. DALA SHAROITIDAGI ISHLAR	150
9.4-§. MUHANDISLIK - GEOLOGIK QIDIRUV ISHLARIDA QO‘LLANILADIGAN GEOFIZIKAVIY TEKSHIRISH USULLARI	151
9.5-§. BINO VA INSHOOTLAR QURILISHIDA MUHANDISLIK - GEOLOGIK QIDIRUV ISHLARI.....	152

9.6-§. LABORATORIYA SHAROITIDAGI ISHLAR VA KAMERAL ISHLAR.....	154
9.7-§. GEOLOGIK XARITALAR VA QIRQIMLAR.....	155
9.8-§. MUHANDISLIK GEOLOGIK HISOBOT.....	157
9.9-§. TABIIY QURILISH HOM ASHYOLARINI QIDIRISH VA BAHOLASH.....	158
ATAMALAR QISQACHA LUGATI.....	164
FOYDALANILGAN ADABIYOTLAR.....	169

**RIZAEV BAHODIR SHAMSIDDINOVICH,
QOSIMOV ILHOM MA'RIBOVICH
MAMADALIYEV ADXAMJON TUXTAMIRZAYEVICH**

**GEOLOGIYA, MINERALOGIYA VA PETROGRAFIYA
ASOSLARI**

O'QUV QO'LLANMA

Muharrir: *M. Talipova*
Tex. muharrir: *D. Talipov*
Sahifalovchi: *Z. Talipova*

Nashriyot litsenziyasi:
AI № 275 15.06.2015 da berilgan
Bosishga ruxsat etildi 20.05.2020.
Qog‘oz bichimi 60x84 ¹/₁₆. TIMES garniturası
Shartli bosma tabog‘i 10,8. Nashr tabog‘I 6,9
Adadi 50. Buyurtma № 12-08

«LESSON PRESS» MCHJ nashriyoti
Toshkent, Komolon ko‘chasi, Erkin tor ko‘chasi, 13
Tel.: 99 865-24-11, 94 640-24-11
t.me\lesson press

«IMPRES MEDIA» MCHJ bosmaxonasida chop etildi.
Manzil: Toshkent sh. Qushbegi ko‘chasi, 6-uy