

Министерство транспортного строительства
ВСЕСОЮЗНЫЙ НАУЧНО-ИССЛЕДОВАТЕЛЬСКИЙ ИНСТИТУТ
ТРАНСПОРТНОГО СТРОИТЕЛЬСТВА

МЕТОДИЧЕСКИЕ РЕКОМЕНДАЦИИ
ПО ОПРОБОВАНИЮ ЛЕССОВЫХ
ГРУНТОВ

Одобрены Главтранспроектом

Москва 1982

ПРЕДИСЛОВИЕ

В районах распространения лесосовых пород, которые в Советском Союзе занимают 15% территории, ведется и намечено большое дорожно-транспортное строительство, в связи с чем вопросы инженерно-геологических изысканий приобретают существенное значение.

В настоящих Методических рекомендациях рассмотрены направленность и специфика изысканий, обусловленные особенностями состава, сложения, состояния и свойств лесосовых грунтов и характером взаимодействия этих грунтов в основаниях дорожных сооружений, откосах, теле насыпей и в качестве объектов разработки при строительстве.

Особое внимание обращено на технологию и методику отбора монолитов ненарушенного сложения лесосовых пород из скважин для сокращения объемов трудоемких горнопроходческих работ и извлечения монолитов из шурфов и дудок.

Современные высокие требования к доверительной вероятности расчетных значений характеристик грунтов (при расчете оснований по деформациям 0,85-0,90 и по несущей способности 0,95-0,98) диктуют необходимость отбора большого количества образцов из каждого инженерно-геологического элемента (расчетного слоя в массиве-основании, откоса). Применение рекомендуемых технологий и методики отбора монолитных образцов из скважин позволит существенно снизить затраты ручного труда, стоимость и сроки изысканий и неизбежные при горнопроходческих работах нарушения природной среды. Эффективность же изысканий возрастает за счет получения большого количества сохранных монолитов, последовательно лавирующих лесосовых пород в многих точках. Повысится информативность и надежность инженерно-геологического обоснования проектирования, а значит, и качество проектирований.

Методические рекомендации разработаны в лаборатории инженерной геологии и геофизики ЦНИИС кандидатами техн. наук

Б.Л.Юровским (разд. I-3, приложения I-3), А.М.Гореликом (разд. I, пп.3.12; 3.19), С.Д.Джолосом (ДнепроГипроТранс, разд. I), канд. геол.-мин. наук М.К.Дружининым (разд. I) и инж. Б.А.Биневичем (ДнепроГипроТранс, разд.2, приложение I).

В выполнении полевых и лабораторных экспериментальных работ по тематике участвовали ДнепроГипроТранс, ТашгипроТранс, УзГиГиТи, Алма-АтагипроТранс и КазГиГиЗ.

В выполнении лабораторных работ приняли участие: Р.И.Трубицына, Т.Н.Минасова, А.Х.Фадеева, Т.В.Зубова (ЦНИИС), З.С.Черников, А.И.Яковлева, К.И.Колесник (ДнепроГипроТранс), В.С.Волохова (ТашгипроТранс), Ю.В.Петров, И.П.Авдеев (МосгипроТранс), Э.Н.Чернишева (КазГиГиЗ).

Замечания и предложения по работе просъбте направлять по адресу: 129329, Москва, Кольская ул., 1, ЦНИИС.

Зам.директора института

Н.Б.Соколов

Ввв.отделением изысканий
и проектирования железных
дорог

А.М.Козлов

1. ОБЩИЕ ПОЛОЖЕНИЯ

1.1. В подготовительный период изысканий ориентировочное распространение лессовых пород разного возраста, генезиса и просадочности рекомендуется определять по карте, составленной В.С.Быковой (с уточнениями Н.И.Кригера) [1-3].

1.2. При инженерно-геологических изысканиях следует учитывать, что в зависимости от возраста, происхождения и фациальной принадлежности строение и условия залегания лессовых толщ различны:

золовые лессовые породы плащеобразно перекрывают повышенные элементы рельефа; плато, водоразделы, высокие террасы, разные породы, венчая собой разрез четвертичных отложений. Граница золовых и подстилающих отложений хорошо выражена. Мощности золовых толщ различны. Строение их монотонное, выдержанное, чаще неслоистое. Пористость повышенная, макропоры округлые или чечевицеобразные;

делювиальные лессовые породы залегают на склонах, образуют шлейфы, иногда перекрывают надпойменные террасы речных долин, небольшие древние конусы выноса (сухие дельты), заполняют овраги. Они венчают четвертичный разрез. Мощности делювиальных толщ различны. Границы этих толщ с подстилающими лессовыми породами не всегда прослеживаются. В делювиальных лессовых породах присутствуют прослойи гумусированного материала, песка, иногда гравия, дресвы и щебня. Выражена слоистость. Пористость различна. Макропоры чаще щелевидной формы;

пролювиальные лессовые породы слагают предгорные равнины, предсклоновые пояса, шлейфы, конусы выноса, причем наиболее тонкие по гранулометрическому составу разности отлагаются на периферии этих элементов рельефа, а более грубые — ближе к горам. Мощности толщ пролювия могут достигать 100 м и более. Граница пролювия с подстилающими коренными и аллювиальными породами разного состава обычно выражена. Пролювиальные толщи неслоисты или сложены мощными пластами. Но в подошве толщи часто прослеживается

тонкая слоистость, имеются включения, прослои и линзы песка, гравия, гальки, щебня. Пористость пролювиальных лессовых пород повышенная. Макропоры чаще округлой формы;

вллювиальные лессовые породы слагают надпойменные террасы речных долин. Мощность толщ достигает 20 м и более. Граница лессового вллювия с подстилающими песками, гравием, галечниками, коренными породами выражена, но в подошве вллювиальной толщи имеются линзы и прослои нелессовых пород. Толщи вллювиальных лессовых пород слоисты и иногда содержат прослои песка и гравия. Пористость пониженная. Макропоры щелевидные и округлые;

флювиогляциальные и озерные лессовые породы чаще залегают по периферии зандровых полей в толщах небольшой мощности, обычно слоистых с прослойками песка. Переход между этими и подстилающими породами постепенный. Пористость пониженная. Макропоры щелевидные;

вллювиальные лессовые породы развиты на небольших плато, верхних частях пологих склонов на ограниченных площадях, защищенных от денудации и привноса материала. Эти породы слагают толщи небольшой мощности. Породы неслоисты и постепенно переходят в подстилающие материнские отложения, причем в лессовом покрове появляется все больше включений каменного лесса, влевролитов, вргиллита, мергеля, известняка и др. Мощности толщ от долей метра до неокольких метров. Пористость чаще повышенная. Форма макропор различна.

I.3. Толщи лессовых пород могут быть проявлены, т.е. длительно замочены постгенетическими процессами (оврагообразованием, естественной перориентацией поверхности и подземного стока) либо техногенными воздействиями (на массивах орошения, в местах подтопления грунтовыми водами, на участках застройки и т.п.). Такие породы отличаются от своих генетико-фацальных прообразов меньшей пористостью, сжатием части макропор, иногда повышенной влажностью, появлением линза и прослоев оглеения, горизонтов верководки и грунтовых вод.

1.4. Особенностями строения толщ лессовых пород, помогающими отличить их от других грунтов, являются наличие вертикальных канальцев и скрытой тонкой трещиноватости, столбчато-призматическая текстура, присутствие погребенных гумусовых прослоев, рыхлость сложения, т.е. макропористость.

1.5. Специфическими геологическими явлениями в толщах лессовых пород, отражаемыми в рельефе поверхности, составе и плотности растительности, которые следует выявлять при дешифрировании аэрофотоснимков и инженерно-геологической съемке, являются:

просадочные блюдца, бесс точные долы и поды, террасы, трещины растяжения по месту отчленения террас от массива и между собой, опускания поверхности невыясненной этиологии;

сифозионные полости, каналы, их выходы в береговых обрывах в виде щелей, окон, ниш;

овраги, нередко с вертикальными стенками;

отвесные обрывы различной высоты на берегах рек, озер, водохранилищ, морей, в оползневых цирках;

каньоны выдувания на грунтовых дорогах;

котловины выдувания;

бугры извивания лессовых грунтов;

осовы воздушно-сухих лессовых грунтов на склонах;

просадочные оползни потоки в бортах долин с языками на дне последних;

обвалы обрывов и берегов и др.

При дешифрировании аэроснимков надо учитывать, что понижения рельефа, оползневые и обвальные массы покрыты, как правило, более густой, сочной и разнообразной по составу растительностью, нежели растительность общего фоне в районах распространения лессовых пород. Напротив, растительность на вертикальных обрывах и откосах, буграх извивания беднее фоновой, разрежена и нередко отсутствует вообще.

1.6. Типичные лессы отличаются от прочих лессовых пород характерными особенностями:

преобладающей светло-палевой окраской;
супесчаным, легко- или среднесуглинистым составом с
преобладанием элементарных пылеватых зерен (тиpичные од-
нородные алевриты);

пористостью общей 40-50% и более, активной 15-20%;
выраженной макропористостью;
воздушно-сухим состоянием;

просадочностью от собственного веса при замачивании.

1.7. Отличить лессовидные породы от типичных лессов
можно по окраске: светло-палевой, светло-желтой, желтовато-буровой и др. При пылеватом в целом составе в этих породах паряду с элементарными алевритовыми зернами присутствуют в различных количествах микровагрегаты глинистых частиц (ложная пыль). Общая пористость лессовидных пород обычно меньше 45%, активная - 15%. Большая часть лессовидных пород просадочна только при приложении внешнего давления, а некоторые их разновидности непросадочны. Некоторые лессовидные породы естественно увлажнены и даже могут быть водонасыщенными.

1.8. Критерии просадочности лессов следующие [5-14] :

Содержание пылеватых частиц, % 50-80

Отношение содержания частиц во фракциях
(0,05-0,01)/(0,01-0,002), η 1,5-2,0

Степень неоднородности гранулометрического
состава 3-5

Степень влажности Меньше 0,5

Критерий "П" по СНиП П-15-74 при числе
пластичности:

$0,01 \leq I_p < 0,1$ Меньше 0,1

$0,1 \leq I_p < 0,14$ Меньше 0,17

$0,14 \leq I_p < 0,24$ Меньше 0,24

Плотность скелета, $\text{г}/\text{см}^3$ Меньше 1,55

Пористость, % Более 40

Активная пористость, % Более 15

Показатель уплотненности K_d Менее 0

Показатель уплотнения K_{upl} 0,5-0,8

Коэффициенты снижения прочности при замачивании K_b под нагрузкой при давлении P , МПа:

0,1	Более 2
0,2	Более 1,5
0,3	Более 1,3
Прочность при увлажнении при испытании конусом на просадочность, МПа	Меньше 0,1
Относительная просадочность $\delta_{\text{нр}}$	Более или равно 0,01

I.9. Общими для всех лесосовых пород являются:
столбчато-призматическая отдельность;
повышенная прочность структурных (цементационных, кристаллизационных, конденсационных) связей, сохраняющаяся у воздушно-сухой породы;
водонеустойчивость структурных связей (особенно у лессов);
легкое размокание и размываемость;
при разработке пыльность воздушно-сухих и всплывание увлажненных лесосовых грунтов на рабочие органы и ходовые части землеройных машин и транспортных средств.

I.10. Повышенная прочность структурных связей позволяет проектировать в массивах воздушно-сухих (в периоды строительства и на перспективу эксплуатации земляного полотна) лесосовых грунтов откосы выемок крутизной 1:0,1 и 1:0,5. При периодических очистках от выветривающегося лесового грунта и заглаживании поверхности такие откосы высотой до 30 м, а в отдельных случаях и более высокие устойчивее, нежели более пологие. В сухом климате откосы зарастают медленно и пологие откосы подвержены размывам, увлажненные грунты на них нередко оплывают. От отвесных и крутых сбров и откосов дождевые капли, градины, снежинки отражаются и падают к подошве.

I.11. Эта же прочность обуславливает трудности разрушения блоков и комьев воздушно-сухих лесосовых грунтов при укладке и уплотнении их в теле насыпи, дамбы, планировках поверхностей. Часть комков не разрушается. Для достижения проектной плотности грунта в возведимом земляном сооружении в целом смежные с комками участки переуп-

лотняются. Так создается неоднородность состояния лессового грунта в насыпи, что необходимо учитывать при сооружении земляного полотна.

На участках общего (подъем уровня грунтовых вод по периферии вновь заполняемых водохранилищ) или местного (неисправности водоотводов) увлажнения происходит доуплотнение грунта насыпи в местах, где он недостаточно дезагрегирован.

1.12. Размягчение, частичное или полное разрушение структурных связей водой обусловливают просадки при замачивании лессовых грунтов в основаниях сооружений и зданий и оврагообразование [4-10].

Просадки оснований происходят на дорогах преимущественно на площадках станций, жилых поселков и промышленных предприятий транспорта у отдельных зданий, сооружений, коммуникаций [15].

Просадки основания земляного полотна, местные размыты возможны при неисправностях дренажей, водоотводов, подходов и выходов у искусственных сооружений. При текущем содержании этих сооружений в соответствии с действующими правилами эксплуатации подобные деформации, как правило, не наблюдаются.

2. ТЕХНОЛОГИЯ ОТБОРА ОБРАЗЦОВ ЛЕССОВЫХ ГРУНТОВ

Бурение скважин

2.1. Для проходки скважин рекомендуются станки УГБ-50, АБУ-50, БУЛЗ-15, БУ-20-2УШ, БУГ-100, УКС-22М, БУКС-ЛГГ, Д-5-25, Д-6-15.

2.2. Технология бурения скважин должна обеспечить [16]:

- высокую рейсовую скорость проходки;
- вертикальность ствола скважины;
- сохранность сложения грунта ниже забоя;
- возможность применения грунтоносов диаметром 108, 89 мм, как исключение (только для определения плотности грунта), 70 мм.

2.3. Высокую рейсовую скорость проходки скважин способом "свободного падения" обеспечивают бурением при минимальной работе, затрачиваемой на погружение бурового наконечника на максимальную глубину.

Величину минимальной работы рекомендуется определять опытным путем. Для этого в однородных по визуальному определению грунтах и при постоянном оборудовании станка (лебедкой, тросом, блоком, буровой штангой и буровой гильзой) сбрасывают буровой снаряд с различных глубин над забоем скважины. При этом фиксируют значения высоты сбрасывания к глубину погружения гильзы в грунт или высоту образца.

Строят график зависимости (рис. I) в координатах: высота сбрасывания – глубина погружения (или высота образца). Начало участка, где кривая выполняется, дает значение минимально необходимой работы, т.е. работы, при которой дальнейшее увеличение высоты сбрасывания практически не увеличивает глубину погружения бурового наконечника. Полученные данные следует записать в буровой журнал.

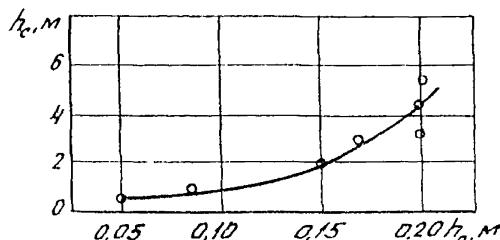


Рис. I. Определение оптимальной высоты сбрасывания бурового инструмента:
 h_c – высота сбрасывания; h_n – глубина погружения

На рис. I минимальная необходимая работа проходки соответствует высоте сбрасывания бурового инструмента 3 м.

Уменьшить высоту сбрасывания можно увеличением массы буровой штанги. Однако указанный прием может быть применен с известными ограничениями, так как при этом ухуд-

шается мобильность установки и усложняется ее техническое обслуживание.

2.4. Бурение скважин рекомендуется производить стандартной буровой гильзой с внутренней конусностью.

Стандартная гильза представляет собой металлический цилиндр, гладкоствольный снаружи и с внутренней конусностью режущей кромки. Она изготавливается из стандартных обсадных труб без уменьшения толщины стенки (рис.2,а). Соединение гильзы с буровой (ударной) штангой осуществляется переходником с конической резьбой, составляющим единое целое с гильзой. Для быстрого извлечения образца грунта в гильзе делают продольный вырез.

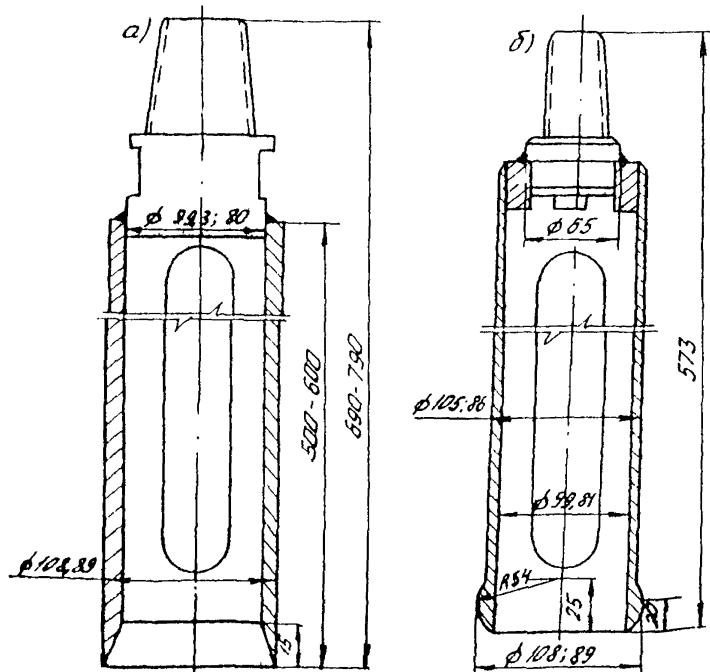


Рис. 2. Буровые наконечники:
а - стандартная буровая гильза; б - тонкостенная буровая гильза

При бурении стандартной гильзой отмечают минимальное уплотнение грунтов в стенах скважин и существенное уплотнение их внутри гильзы и ниже забоя скважины [17].

Рейсовые углубления скважины при бурении стандартной гильзой не требуют перехода на меньший диаметр или разбуривания скважины до глубины 30-40 м. Таким образом, стандартная гильза является эффективным буровым наконечником для проходки. Но следует учесть, что вследствие уплотнения грунтов ниже забоя скважины применение стандартной буровой гильзы прекращают за 0,5-1 м до глубины отбора монолита.

2.5. За 0,5-1 м до намеченной глубины отбора монолита стандартную гильзу заменяют тонкостенной гильзой с утолщением на конце (см. рис. 2, б), продолжая ее проходку скважины небольшими рейсами.

Буровая тонкостенная гильза с утолщением в нижней части боковой поверхности представляет собой металлический цилиндр, гладкоствольный внутри и с наружной конусностью режущей кромки. Ее изготавливают из стандартных обводных труб со значительным уменьшением наружного диаметра.

На расстоянии 30-50 мм от нижнего торца первоначальную толщину стенки в виде узкой полоски сохраняют и придают ей конусность в обе стороны: к торцу (около 15°) и буровой штанге (около 45°). Переходник с конической резьбой соединен с гильзой при помощи сварки. В гильзе имеется продольный вырез для выталкивания образца грунта. Через вырез можно производить описание образца и отбирать пробы грунта.

Стенки скважины после извлечения тонкостенной гильзы уменьшаются в диаметре, что происходит за счет упругих деформаций, которые образуются при уплотнении грунтов вследствие наружной конусности гильзы. Уменьшение диаметра скважины при применении тонкостенной гильзы с утолщением на конце не обеспечивает эффективной проходки скважины одним диаметром до глубины более 10-12 м, однако

грунты ниже забоя мгновенно уплотняются.

2.6. Вертикальное положение ствола скважины может быть нарушено при проходке насыпных грунтов или грунтов с крупными включениями.

При проходке скважин в насыпных грунтах нужно укреплять ее ствол обсадными трубами на всю толщу этих грунтов. После обсадки следует проверить вертикальность ствола, освещая скважину карманным фонарем или лучом, отраженным зеркалом; зетрубное проотраншотро необходимо всплыть и проверить возможность утрамбовать.

При проходке скважин в грунтах с крупными включениями следует применять более тяжелую ударную штангу и толстоштатную гильзу. Проходку ведут возможно более короткими рейсами.

Иногда при проходке слабопрочных структурных лесосов грунт на забое, разрыхляясь, превращается в несвязанную массу и не поднимается на поверхность. В этом случае проходить скважину рекомендуется возможно более короткими рейсами, в первую очередь погружая ударную тонкоштатную гильзу с утолщением на конце в грунтоносе.

При установлении уровня грунтовых вод в толще лесосовых пород извлекают из скважины образец грунта. Если в течение нескольких минут после извлечения из скважины на граних образца появляются капли воды, проходку скважины останавливают на сутки для стабилизации уровня грунтовых вод.

Отбор монолитов

2.7. Отбор монолитов следует производить грунтоносами. Грунтонос Д-ИМ (рис. 3) состоит из следующих частей: грунтоприемной гильзы, удлинителя и переходника на буровую штангу.

Грунтоприемную гильзу изготавливают из стандартных обсадных труб. Наиболее часто применяют грунтонос диаметром 108 или 89 мм (диаметр последнего принимают по наружному диаметру удлинителя). Корпус гильзы по наружному

диаметру обтачивают до диаметров 106 и 86 мм для уменьшения толщины стенок. В верхней части гильзы есть резьба

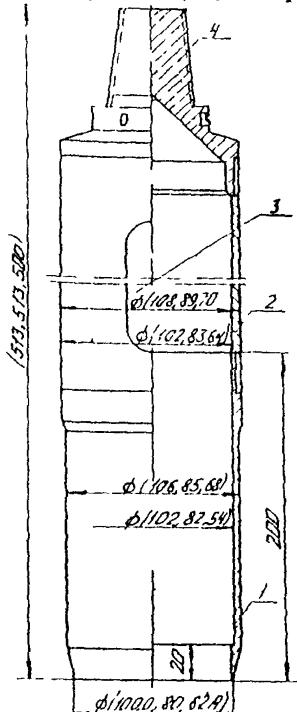


Рис.3. Грунтоносец Д-ИМ;
1 - грунтоприемная гильза;
2 - удлинитель; 3 - окно в удлинителе;
4 - переходник на буровую штангу

для соединения с удлинителем, в нижней - коническая ваточка по наружной поверхности для овальения острой режущей кромки. Толщина стенки гильзы сведена до минимума (1,5-2мм). Внутренняя поверхность гильзы тщательно отшлифована. Коническая ваточка по наружной поверхности предохраняет монолит грунта от уплотнения, а благодаря разнице внутренних диаметров поножа и корпуса гильзы грунт свободно разуплотняется и уменьшается трение монолита о внутреннюю поверхность грунтоприемной гильзы в процессе ее внедрения в грунт.

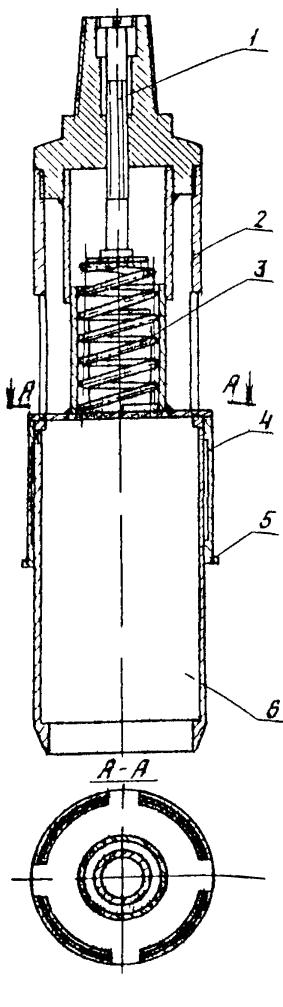
Удлинитель, служащий для свободного отвода воздуха над монолитом и накопления бурого шлама, представляет собой цилиндр с продольным вырезом и резьбой с обеих сторон для соединения с грунтоприемной гильзой и переходником. Удлинитель изготавливается из обсадной трубы без уменьшения толщины стенки.

Длина удлинителя 200 мм.

Для возможности отбора монолитов ниже уровня грунтовых вод устраивают специальный клапан.

2.8. Кроме грунтоносца Д-ИМ для отбора монолитов рекомендуется экспериментальный подпружиненный грунтонос

(конструктор Б.А.Биневич), который позволяет отбирать монолит точно заданных размеров, что особенно важно при применении тяжелых ударных штанг.



Подпружиненный грунтонос состоит из грунтоприемной гильзы, удлинителя с двумя продольными окнами, внешнего цилиндра с опорным кольцом, пружины, расположенной в удлинителе, винта, регулирующего расположение опорного кольца относительно торца грунтоноса (рис.4). Внешний цилиндр при помощи пальцев, выходящих в окна удлинителя, соединен с пружиной, рассчитанной на максимальное усилие сжатия 5000 Н. Высота пружины 120 мм, диаметр 60 мм, диаметр витка 8 мм, величина сжатия пружины при максимальной нагрузке 50 мм.

При погружении в забой скважины грунтоприемная гильза свободно движется до уровня опорной площадки внешнего цилиндра, а затем плавно тормозится при сжатии пружины до полной остановки. Отрыв монолита грунта от забоя скважины в связи с подпружиниванием

Рис.4. Подпружиненный грунтонос:
1 - переходник на буровую штангу;
2 - удлинитель с окнами;
3 - пружина;
4 - наружный цилиндр с опорным кольцом;
5 - установочный винт;
6 - грунтоприемная гильза грунтоноса
Д-1М

осуществляется плавно. Такое взаимодействие грунтоноса с грунтом позволяет искусственно влиять на глубину погружения снаряда.

2.9. Перед опусканием грунтоноса в скважину следует очистить забой от осипавшегося грунта, проверить состояние грунтоноса (цилиндричность гильзы, качество резьбовых соединений), очистить поверхность деталей от ржавчины и смазать техническим вазелином.

Отбор монолитов следует производить при минимальной работе, необходимой для отбора монолита достаточной высоты и ненарушенного сложения грунта.

После установления минимальной работы грунтонос соединяют с буровой штангой и плавно опускают на ненарушенный забой, отметив в журнале и на тросе положения забоя. Затем грунтонос поднимают на определенную ранее высоту, выжидают 1 мин и сбрасывают, замеряют по тросу глубину погружения грунтоноса. Плавно извлекают снаряд и устанавливают высоту монолита. Последняя должна равняться глубине погружения грунтоноса. Если высота монолита меньше глубины погружения грунтоноса, следует вновь определить минимальную работу для отбора монолитов, проверить качество оборудования.

Затем грунтонос вывинчивают из удлинителя, осматривают поверхность отрыва монолита грунта от забоя, фиксируют в буровом журнале характер поверхности отрыва, наличие макропор, включений, их размеры. Исторожно ножом вырезают нижнюю часть монолита на глубину внутреннего клиренса. После этого визуально наблюдают за зазором между боковой поверхностью монолита и внутренней стенкой грунтоноса. Затем монолит грунта свободно извлекают из грунтоноса, фиксируя его положение выталкивателем. В трех местах замеряют длину и высоту монолита, в буровом журнале описывают характер макропор, состояние боковой поверхности и торцов. Верх монолита помечают крестом. Длина монолита не должна превышать длины гильзы грунтоноса.

При работе с подпружиненным грунтоносом следует установить низ пружины в удлинителе (см.рис.4) с помощью винта в такое положение, чтобы с учетом сжатия пружины длина монолита была не менее 100 мм.

Тщательное соблюдение технологии отбора позволяет получить монолиты грунта высокого качества (приложение I и [18]).

Консервация монолитов грунта

2.10. После отбора монолитов лесосовых грунтов их немедленно консервируют. Для консервации не следует применять чистый парафин, так как последний часто дает трещины, а монолиты водонасыщенных лесосовых грунтов при этом теряют влажность. Так, например, образцы лесосовых пород, которые хранились шесть месяцев, уменьшили влажность на 30-40%. Поэтому в парафин необходимо добавлять пластифицирующие добавки. Наиболее часто применяют смесь из 85% парафина и 15% гудрона. Общая толщина слоя мастики не должна превышать 3 мм.

Для консервации образцов применяют также латекс Л-7, изготавляемый из синтетического каучука и ревультекса на натуральной каучуковой основе. Монолит погружают в латекс на 1-2 мин, затем высушивают. Получается непрерывная резиновая оболочка толщиной 0,03-0,1 мм. Для получения более толстой пленки (1-2 мм) в качестве коагулятора используют 15%-ный раствор хлористого кальция.

2.11. Каждый монолит снабжают этикеткой, на которой должны быть указаны: верх (низ) монолита; наименование организации и экспедиции, проводящей изыскания; наименование объекта; номер образца по буровому журналу; название выработки, ее номер, глубина отбора; наименование породы по визуальному определению; дата отбора; должность, фамилия и подпись лица, проводившего отбор образца.

2.12. Особое внимание следует уделять транспортировке образцов в лабораторию. Монолиты тщательно упаковывают в ящики с опилками и стружкой. Ящики не следует кантовать и подвергать толчкам и ударам.

Контроль качества монолитов грунта

Контроль качества монолитов, отобранных из скважин грунтоносами, следует проводить в полевых и лабораторных условиях.

2.13. В полевых условиях осмотр начинают с изучения торцевой поверхности монолита, при этом отчетливо фиксируют всю структуру грунта-макропоры, трещины и т.д. Обычно макропоры распространяются на всю мощность лессовой толщи. Они прослеживаются в виде округлых отверстий. Уменьшение их в размере возможно только при приложении больших нагрузок, так как поверхность макропор упрочнена известью. Поэтому при действии уплотняющих нагрузок появляются только трещины на поверхности.

Следует отличать трещиноватость естественную от искусственной. На поверхности естественных трещин, как правило, имеется налет солей железа, марганца и др. Поверхность искусственных трещин имеет вид свежего излома. На боковой поверхности монолита фиксируют небольшую кольцевую трещиноватость вследствие трения грунта о металлическую поверхность входного отверстия грунтоноса. В лессах эта трещиноватость меньше, чем в лессовидных суглинках.

Если монолит имеет ярко выраженное одностороннее защирание, то это свидетельствует об искривлении ствола скважины или о дефекте грунтоноса.

Качественный монолит должен свободно двигаться в гильзе от слабого нажатия выталкивателя. Значительное усилие при выдавливании монолита грунта из гильзы грунтоноса свидетельствует об его уплотнении сжимающими напряжениями с торцов. Такой монолит не пригоден для определения свойств лессовой толщи ненарушенного сложения.

2.14. В лабораторных условиях прежде всего следует оценить качество парфинирования монолитов, правильность заполнения этикетки (см. п.2.11), обращая особое внимание на сохранность гидроизоляционной оболочки (в ней не

должно быть трещин и вмятин).

После вскрытия монолита на внутренней поверхности оболочки не должно быть влаги.

В случае нарушения гидроизоляционной оболочки или сложения грунта образцы следует принимать к лабораторным испытаниям только как породы нарушенного сложения, о чём в примечании к бланку испытаний делают соответствующую надпись.

При работе с монолитами в лаборатории следует учесть, что сложение зоны боковой поверхности и нижней части монолита во всех случаях отбора их из скважин изменено внедрением грунтоносов в грунт.

Зону деформации боковой поверхности монолита грунта можно определить, если оставить его на сутки при комнатной температуре и затем разрезать ножом по диаметру. При подсушке монолита деформированная часть более резко отличается по цвету от недеформированной.

По данным исследований Б.А.Биневича по отбору лессовых грунтов Украины грунтоносом Д-ИМ, общая толщина нарушенной боковой зоны монолита составляет от 2 до 20 мм.

2.15. При контроле качества монолитов грунтов нарушенного сложения в лабораторных условиях необходимо выполнять следующие условия:

1. Монолиты должны быть отобраны из одного инженерно-геологического элемента, выделяемого в полевых условиях при бурении по единой технология.

2. Из одного инженерно-геологического элемента контролю подвергают не менее трех монолитов, а из каждого из них определяют не менее трех значений свойств грунтов.

3. Определение изучаемых свойств грунтов для их сравнения проводят по единым методикам, так, например, нельзя сравнивать результаты определения сопротивления грунтов сдвигу, полученные на основании быстрого и медленного сдвига.

4. Контроль качества монолитов грунта проводят по результатам определения коэффициента пористости. Для бо-

лее достоверного суждения о качестве образцов дополнительному анализу подвергают результаты определения относительной просадочности.

Если при проведении контроля качества монолитов не соблюдаются условия I-3, то не может быть достоверного суждения о качестве образцов.

2.16. Монолиты грунта ненарушенного сложения должны обладать также следующими признаками:

1. Соблюдаются качественная корреляция, контролируемых свойств между собой, для чего должны быть известны общие характерные особенности изучаемых свойств грунтов в зависимости от геоморфологических, фациальных и гидрогеологических условий залегания данного слоя и подстилающих пород.

Причина. Наиболее просадочные лессы золового и пролювиального происхождения, древне- или средне-четвертичного возраста, образующие мощные сухие толщи. Наименее просадочные лессовидные глины и тяжелые суглиники аллювиального и делювиального происхождения — овражно-балочные выполнения и аллювий первых надпойменных террас. Наиболее высокую просадочность проявляют лессы с низкой влажностью и плотностью, высокой актичной пористостью.

Наиболее тонкие по гранулометрическому составу пролювиальные разности лессов отлагаются по периферии предсклоновых поясов, шлейфов, конусов выноса. В подошве склона и ближе к вершинам конусов выноса отлагается более грубый лессовый материал.

Если лессовидные суглиники характеризуются малой плотностью частиц, то их пористость, как правило, высока. Пылеватый грунт имеет плотность меньшую, чем непылеватый, при одной и той же плотности частиц. Небольшое содержание глинистых частиц при высоких числах пластичности может быть следствием наличия карбонатов в грунте и т.д.

2. Изменение контролируемого показателя в пределах одного инженерно-геологического элемента должно быть случайным, незакономерным, а коэффициенты вариации не должны превышать значений, указанных в табл. I [8-10,19].

3. Изменение контролируемого показателя в пределах одного монолита должно отражать особенности технологии его отбора из выработки.

Таблица I

Предельные значения коэффициентов вариации покровных, элювиальных, делювиальных, ледниковых, морских, элювиальных и лессовых грунтов четвертичного и третичного возрастов

№ п/п	Характеристика грунтов	Значения коэффициентов вариации
1	Природная влажность глинистых грунтов	0,20 (0,25)
2	Природная влажность песков	0,50
3	Влажность на границах текучести и раскатывания	0,20
4	Число пластичности: суглинков и глин супесей	0,25 0,50
5	Плотность	0,05
6	Коэффициент пористости	0,20 (0,25)
7	Сопротивление сдвигу по консолидированно-дренированной схеме	0,20 (0,30)
8	Модуль деформации по данным полевых испытаний штампом	0,35
9	Плотность частиц	0,01
10	Относительная просадочность	0,5-0,9

П р и м е ч а н и е . Значения, приведенные в скобках, характерны для элювиальных и третичных грунтов.

П р и м е ч а н и е . Коэффициенты пористости верхней и нижней (призабойной) части монолита должны быть меньше значений, определенных из средней его части. Это связано с нарушением сложения грунта при внедрении грунтоносца и некоторым уплотнением породы в нижней части монолита при отборе способом "свободного падения" грунтоносом Д-1М. Таким же образом изменяются значения относительной просадочности и сопротивления сдвигу.

Если закономерного изменения контролируемого свойства по положению в монолите не наблюдается, то это свидетельствует об уплотнении грунта при отборе.

4. При контроле по значению относительной просадочности испытания проводят методом двух кривых с замачиванием образца, уплотненного при естественной влажности последней ступенью давления. Если при этом давлении значения относительной просадочности, определенные методом одной или двух кривых, различаются более чем в 2 раза, монолит следует считать отобранным с нарушением сложения грунта.

В приложении I разобран пример определения качества отобранных монолитов грунтов.

2.17. Качество опробования зависит также от размещения точек опробования в плане и разрезе. Пример математического планирования размещения точек опробования приведен в приложении 2, а определение деформаций в массиве лессовых грунтов - в приложении 3.

3. ЛАБОРАТОРНЫЕ ИСПЫТАНИЯ ПРОСАДОЧНЫХ ГРУНТОВ

Гранулометрический состав

3.1. Для выделения частиц размером 10-0,1 мм рекомендуется применять ситовой (ГОСТ 12536-79 [20]), а для выделения частиц размером 0,1 мм - ареометрический (ГОСТ 12536-79) и пипеточный [12] методы, при этом ареометрический метод следует использовать в качестве приближенного.

Для исследования структуры лессовых грунтов рекомендуются микроагрегатный и дисперсный способы подготовки пробы грунта к анализу [20].

3.2. После проведения микроагрегатного и дисперсного анализа определяют коэффициент агрегированности K_a по И.М.Горьковой [13]:

$$K_a = S'_{<5\text{мк}} / S^h_{<5\text{мк}},$$

где $S'_{<5\text{мк}}$ - содержание частиц < 5 мк в глинистой породе
при дисперсной подготовке образца к анализу;

$S''_{\text{смк}}$ – то же при микроагрегатной подготовке.
По величине K_a устанавливают тип структурных связей:

стабилизационные и коагуляционные А, Б ($K_a = 1 - 1,2$);
пластифицированно-коагуляционные В ($K_a = 1,3 - 2$);
коагуляционно-цементационные Г₁ ($K_a = 2 - 20$);
цементационные Г₂ ($K_a > 20$).

для лессов и лессовидных пород характерны структурные связи типов В и Г, т.е. $K_a \geq 1,3$, так как при дисперсном способе подготовки к анализу значительно повышается содержание глинистых частиц за счет разрушения агрегатов пылеватого размера.

При наличии в породах структурных связей типа Г₁ сцементированы преимущественно агрегаты, тогда как межагрегатные связи имеют коагуляционный или стабилизационный характер.

При преобладании в породах связей типа Г₂ они, как правило, сцементированы во всем объеме (таковы, например, каменные лессы).

3.3. Одним из основных признаков, по которому отличают лесс от лессовидных пород, является гранулометрический состав. По нему лессы относят к пылеватой группе пород с содержанием песчаных фракций 0,4-33%, пылеватых 50-79%, глинистых 2-47%.

Лессовидные грунты могут иметь смешанную группу дисперсности с содержанием песчаных фракций 3-46%, пылеватых 18-50% и глинистых 11-49%.

Лессы имеют более однородный гранулометрический состав, чем лессовидные породы. Отношение содержания крупнопылеватых частиц (0,05-0,01 мм) к мелкопылеватым (0,01-0,002 мм) у лессов составляет 1,5-2 и более, в лессовидных породах оно близко к единице.

Лессы характеризуются кругонаклонными (степень неоднородности составляет 3-5), а лессовидные суглинки – более пологими (степень неоднородности 9-30) суммарными кривыми гранулометрического состава.

3.4. При анализе результатов определения гранулометрического состава лессов необходимо учитывать следующее.

В направлении с севера на юг гранулометрический состав лессовых пород Русской равнины становится более глинистым. В области оледенения он супесчано-суглинистый. Южнее, вне области оледенения лессовые породы становятся суглинистыми. На самом юге располагается глинистый лесс [II]. Отмеченная зональность наиболее отчетливо выражена в лессах надпойменных террас рек, текущих с севера на юг. В направлении от водоразделов к рекам они становятся грубодисперснее. Например, лесс на террасах Днепра более груб по составу, чем лесс плато. При этом чем ниже терраса, тем грубодисперснее лесс. Кроме того, часто обнаруживаются закономерности распределения гранулометрического состава по разрезу. Так, глинистость лессовидных суглинков правой высокой надпойменной террасы Днепра у г. Днепропетровска с глубиной увеличивается.

Минералогический состав

3.5. Для количественной оценки состава глинистых минералов используют химический, рентгеновский, термографический и другие методы анализов.

Для анализа водоустойчивых минералов в почаной и пылеватой фракциях применяют иммерсионные шлихи. Обычно эта группа минералов бывает представлена кварцем и полевыми шпатами. Присутствие других минералов (слюд) уточняют при анализе шлихов.

3.6. Многочисленные минералогические анализы лесовых пород позволили установить связь между размерами частиц и составом минералов [6, 14]. В состав крупных фракций (крупнее 5 мкм) входит более 50 минералов, из них 10-15 являются породообразующими, а остальные относятся к акцессорным. Наряду с минеральными веществами в лесовых породах встречается гумус (содержание его не превышает

1,2%), который приурочен к гумусированным прессиям и погребенным почвам.

Причайе. Главными минералами являются кварц и полевые шпаты. В лессых породах областей предгорий и склонов гор кварц и полевые шпаты содержатся примерно в равных количествах, а в породах низменных равнин кварц всегда преобладает над полевыми шпатами. В тонкодисперсных фракциях лессов встречаются гидрослюды, кварц, кальцит, монтмориллонит, каолинит. В пределах низменных равнин в глинистой фракции лесовых пород главной составной частью являются гидрослюды, монтмориллонит, каолинит, в горных и предгорных областях - гидрослюды и кварц.

Химический состав

3.7. В лесовых породах находится преимущественно карбонаты, бикарбонаты, сульфаты и хлориды. Количество солей определяют химическими анализами [4,5,6,21,22].

Содержание карбонатов вначале следует установить визуально. В образце внешним осмотром определяют присутствие крупных скоплений в виде конкреций, примазок и т.д. После этого определяют количество карбонатов кальциметром. Вначале рекомендуется установить общее их количество, далее - количество дисперсных карбонатов.

Присутствие и количество легкорастворимых солей надлежит определить методом водной вытяжки, а гипса - с помощью солянокислой вытяжки. При этом следует учитывать, что в лесовых породах могут присутствовать также легкорастворимые сульфаты. Поэтому перед анализом необходимо удалить легководорастворимые соли.

3.8. При определении химического состава лесовых пород следует учитывать, что пределы колебаний компонентов химического состава в лесовых породах СССР значительны (SiO_2 43,1-78%; Al_2O_3 4,0-17,54%; Fe_2O_3 0,4-9,79%; CaO 2,68-15,9%; MgO 0,69-3,89%; Na_2O 0,07-3,15%; K_2O 0,19-2,8% и т.д.), что объясняется различиями в гравиметрическом и химико-минералогическом составе пород местных областей сиюс.

Причайе. Содержание карбонатных солей в лессых породах колеблется от 5 до 20% (реже 30%).

Наибольшее их количество содержится в лессах засушливых районов. Основная масса карбонатов сосредоточена в пылеватой фракции [6, 14]. Типичные лессы содержат в пылеватой фракции карбонаты от 59 до 84% общего их количества в породе. В лессах пустынной зоны значительное содержание карбонатов приурочено к фракции тонкого песка (0,25–0,05 мм). Абсолютное содержание карбонатов в тонкодисперсных фракциях невелико, но относительное в глинистой и пылеватой фракциях значительное: до 30–40% их состава представлены карбонатами.

Весьма важное значение приобретают карбонаты в формировании прочности лессовых пород. Карбонаты, особенно высокодисперсные, создают прочные слаборастворимые кристаллизационные связи между отдельными частицами в лессовых породах. Кроме того, карбонаты обусловливают значительную насыщенность поглощающего комплекса лессов кальцием, что приводит к агрегации глинистой и коллоидной фракций, снижению пластических свойств.

Из среднерастворимых солей в лессовых породах преобладает гипс. Сульфаты концентрируются преимущественно во фракциях крупнее 0,01 мм. В зоне засушливого климата гипс находится в лессовых породах повсеместно. На Русской равнине в лессовых породах лесной зоны и севера лесостепи гипс отсутствует.

Содержание легкорастворимых солей (хлоридов, сульфатов и карбонатов натрия, сульфатов натрия и магния и т.д.) в лессовых породах Украины не превышает 0,5%, в Среднем Приднепровье – 0,3%, Восточном Предкавказье – 0,36%, Северном Прикаспии – 0,68%, Средней Азии – 1,5–2,0%.

В лессовых породах Украины обнаруживается зональность состава легкорастворимых солей: на севере лесостепи преобладает двууглекислая сода, в центре и на юге лесостепи – сода, хлориды и сульфаты, в степной зоне – сульфаты и хлориды. Наиболее засолены почвы и грунты Левобережной Украины, особенно на низких речных террасах.

3.9. Лессовые породы в соответствии с особенностями своего состава имеют в большинстве случаев небольшую ёмкость обмена: 10–20 мг/экв на 100 г грунта и лишь в тяжелых лессовых породах она повышается до 34 мг/экв на 100 г грунта. Главными обменными катионами являются Ca и Mg , что обусловливает сильную агрегацию тонкодисперсных фракций и подавление "глинистых свойств".

Реакция среды лессовых пород РН изменяется в пределах 6,7–8,9. Наибольшая щелочность среды характерна для засушливых районов, в областях со значительным количеством осадков реакция среды приближается к нейтральной или даже к слабокислой.

Влажность

3.I0. Влажность лесовых грунтов определяют термостатическим методом по ГССТ 5180-75 [23].

3.II. При определении влажности лесовых грунтов необходимо учитывать следующее:

естественная влажность лесовых пород наиболее часто колеблется от 0,05 до 0,25;

наиболее низкая влажность характерна для засушливых районов Средней Азии; влажность приташкентских лесов находится в пределах 0,03-0,12;

высокая влажность наблюдается в лесовых породах Западной и Северной Украины, Центра Европейской части РСФСР и т.д. (0,16-0,35);

просадочные лесовые породы характеризуются меньшей влажностью, чем непросадочные; так, относительная просадочность образца лесовых пород Оренбургской области при нагрузке $P = 0,2$ МПа равна $\delta_{kp} = 0,04$ при влажности 0,16 и $\delta_{kp} = 0,16$ при влажности 0,09;

в верхнем горизонте лесовой толщи влажность изменяется в зависимости от времени года, суток;

в ряде случаев изменение естественной влажности с глубиной носит закономерный характер, например, влажность лесов Днепропетровска на глубине I м составляет 0,07, а на глубине II м - 0,12;

при увеличении влажности грунтов увеличивается сжимаемость и уменьшается сопротивление пород сдвигу; например, при влажности образца $W = 0,13$ коэффициент сжимаемости равен $\alpha = 0,03$ Мпа⁻¹, удельное сцепление $C = 0,05$ Мпа, угол внутреннего трения $\varphi = 27^\circ$; при $W = 0,25$ $\alpha = 0,09$ Мпа⁻¹, $C = 0,015$ Мпа, $\varphi = 19^\circ$;

средняя величина полной влагоемкости ненабухающих лесовых пород равна 0,30, максимальной молекулярной влагоемкости лесов - 0,13-0,16, в тяжелых лесовидных суглинков и глин - 0,14-0,21.

Капиллярная влагоемкость лесов может достигать 0,40,

в лессовых пород - 0,20-0,33. Различие между капиллярной и полной влагоемкостью в обычных грунтах невелико, в лессах оно существенно. Высокое содержание кварцевых пылеватых частиц обуславливает малую гигроскопичность лессов, отношение максимальной гигроскопичности к гигроскопичности для лессов примерно равно 2 [6].

3.12. Влажность массива лессовых грунтов в полевых условиях рекомендуется определять радиоизотопным поверхностно-глубинным влагомером ВПГР-1. Прибор ВПГР-1 характеризуется следующими показателями:

Диапазон измерений объемной влажности, %	
измерение на глубине	1-100
поверхностные измерения	1-50
погрешность измерений	1-1,5
Время однократного измерения, с	Не более 100

Работа с прибором не требует специальных мер защиты персонала от радиоактивного излучения.

Пределы пластичности

3.13. Границы текучести W_L и раскатывания W_p определяют по ГОСТ 5183-77 [24] обязательно на образцах естественной влажности, так как высушивание лессовых пород приводит к необратимым изменениям их свойств за счет нарушения характера связей, действующих между частицами и их агрегатами.

Для ускоренных определений границ пластичности лессовых пород можно рекомендовать корреляционные зависимости числа пластичности I_p от влажности на границе текучести.

Б.Ф.Галай предлагает формулу [25]

$$I_p = 0,875 W_L - 0,156, \quad (1)$$

где пределы пластичности даны в долях единицы; коэффициент корреляции равен 0,91.

Для лессовидных пород Белоруссии И.И.Леонович и

В.В.Штабинский уточняют формулу (I) [26] :

$$I_p = 1,135 W_L - 0,2512 \quad (\text{коэффициент корреляции равен } 0,89).$$

При испытаниях грунтов разных регионов формулу (I) следует уточнить. Откорректированную регрессионную зависимость можно применять без ограничений.

3.14. Лессовые породы характеризуются невысокой пластичностью ввиду малого содержания глинистых частиц, насыщенности обменным кальцием (так, для лессовых пород Украины $W_L = 0,20-0,48$; $W_p = 0,18-0,23$; $I_p = 0,02-0,26$). С земной поглощенного кальция натрием возрастает глинистость грунтов. Водородворонные соли понижают показатели пластичности, введение карбонатов повышает глинистость.

3.15. Показатели пластичности отражают зональность состава лессовых пород и в направлении с севера на юг возрастают. В связи с близостью областей сноса элементарный состав лессов Предкавказья и Средней Азии более грубо-дисперсон и они менее пластичны, чем на юге Украины.

3.16. Так как связывание воды осуществляется в основном частицами глинистой фракции и количество связываемой воды характеризуется числом пластичности и границей текучести, то эти показатели рекомендуется сопоставлять между собой.

Отношение влажности на пределе текучести (в процентах) к содержанию в грунте глинистых частиц называют показателем гидрофильтрации K_h (по В.А.Приклонскому) [21,27]. Для лессовых пород величина K_h , как правило, выше единицы, так как глинистость породы невелика. Отношение числа пластичности (в процентах) к содержанию глинистых частиц называют активностью K_A (по А.Скемptonу) [21]. Лессовые породы по величине K_A относятся к неактивным ($K_A < 0,75$). Оба показателя K_h и K_A следует определять для фракций меньше 0,002 мм.

Плотность частиц

3.17. Плотность частиц лесовых грунтов определяют в пикнометрах по ГОСТ 5181-78 [28].

для того, чтобы избежать занижения значений плотности засоленных лесовых грунтов, применяют обезвоженный керосин, кипчение суспензии заменяют вакуумированием.

Для ускоренных определений плотности засоленных грунтов рекомендуется метод Гипроводхоза [29,30], который дает небольшие погрешности ($\pm 0,005 \text{ г/см}^3$) для грунтов с содержанием водорастворимых солей не менее 0,2% массы грунта.

3.18. Плотность частиц лесовых пород ρ_s колеблется от 2,54 до 2,34 г/см³ [5,30] (более 1000 определений). В пределах низменных равнин и плит $\rho_s = 2,64-2,72 \text{ г/см}^3$. Наиболее низкие значения ρ_s имеют гумусированные разности (2,54-2,60 г/см³), наиболее высокие – лесовые породы Северного Кавказа (2,84 г/см³).

Среднее значение плотности частиц (253 определения) лесовых пород областей низменных равнин и плит составляет 2,67 г/см³.

Плотность

3.19. Плотность лесовых грунтов определяют:
глинистых – методами режущего кольца, парафинирования по ГОСТ 5182-78 [31];
песчаных – методом лунон;
глинистых и песчаных в массиве – радиоизотопными поверхностью-глубинным плотномером ППГР-1 по ГОСТ 13061-78 [32].

При определении плотности лесовых грунтов в массиве радиоизотопными приборами следует увеличить количество испытаний, так как эти приборы дают погрешность в измерении $\pm 0,04 \text{ г/см}^3$. При увеличении количества измерений точность прибора ППГР-1 будет удовлетворительной.

3.20. Повышенная пористость и малая влажность лесо-

вых пород обусловливают более низкую плотность лессов по сравнению с другими породами и лессовидными грунтами.

Причина. С глубиной плотность, как правило, возрастает. В засушливых районах она имеет более низкие значения, чем в гумидных областях.

Плотность лессовых пород колеблется от 1,33 до 2,03 г/см³, плотность скелета — от 1,12 до 1,79 г/см³; чаще она составляет 1,40-1,60 г/см³. При плотности скелета лессов более 1,40 г/см³ просадочность уменьшается. Отсутствие прямой зависимости между плотностью скелета и просадочностью объясняется тем, что плотность отражает лишь общую пористость породы и не дает представления о качественной характеристике пористости.

Пористость

3.21. Пористость лессовых пород колеблется от 38 до 59%, в среднем она составляет 45%.

Для лессов характерны четыре вида пор [12,33], которые следует различать при описании разрезов и образцов: крупные пустоты, межчастичная пористость, макропоры и внутриагрегатная пористость.

Среди крупных пустот различают трещины, червеходы, корнеходы супфозионно-карстовые пустоты.

На долю межчастичной пористости приходится 13-35% объема грунта. Форма межчастичных пор неправильная, размер 0,002-0,5 мм; по порам передвигается капиллярная и свободная вода.

Макропоры — поры, различимые невооруженным глазом, размером от десятых долей до 3 мм. Это ветвящиеся трубчатые каналы, расположенные преимущественно вертикально.

При увлажнении и приложении нагрузки крупные межчастичные поры, макропоры с рыхлыми стенками и пустоты сокращаются в объеме. Эту часть общей пористости называют активной. Величину активной пористости (диаметром > 0,02 мм) с высокой точностью определяют капиллярно-матрическим методом Б.Ф.Галля; для приближенной оценки рекомендуется капельный метод А.К.Ларионова [12], который основан на способности вязких жидкостей, характеризующихся большими

размерами молекул, при инфильтрации в породу проникать в первую очередь в крупные поры. Для испытаний применяют глицерин. Испытания следует проводить при температуре 18-20°C.

Ориентированный воздушно-сухой образец разламывают по длинному ребру, диаметру, диагонали. На образовавшуюся поверхность пилеткой наносят каплю глицерина. Одновременно включают секундомер. По окончании впитывания секундомер выключают. Испытания проводят в 5-6 точках. На основании опытных данных принимают среднее значение величину активной пористости устанавливают по табл. 2.

Таблица 2

Приближенная оценка величины активной пористости грунта по А.К.Ларионову

№ п/п	Вид структуры	Время впитывания капли глицерина при температуре 18-20°C
1	Очень высокая активная пористость ($> 26\%$)	10 с
2	Высокая активная пористость ($25\% \geq n_a \geq 20\%$)	10-45 с
3	Средняя активная пористость ($20 > n_a \geq 11\%$)	от 45 с до 2 мин
4	Низкая активная пористость ($\leq 10\%$)	2 мин

Внутриагрегатную пористость составляют поры между элементарными частицами в микроагрегатах. Эта пористость влияет на влагоемкость, водо- и воздухопроницаемость, водоустойчивость. Вследствие агрегатности пористость лесосовых пород в среднем близка к пористости при наиболее рыхлой укладке частиц (47,6%). Внутриагрегатная пористость лесов весьма велика и близка к пористости при укладке зерен по гексагональной системе (25,9%).

3.22. Пористость лессовидных пород меньше пористости лессов. Пористость лессовых пород с глубиной уменьшается.

Приимечание. Ниже представлено уравнение регрессии (число точек 30, коэффициент корреляции 0,53), показывающее изменение коэффициента пористости лессовой толщи правобережья р.Днепр у г.Днепропетровска:

$$\epsilon = 0,997 - 0,012h, \quad (2)$$

где h - глубина отбора образца, м.

Для характеристики уплотнения глинистых пород, которая зависит от степени плотности структурных систем, следует рассчитать показатель уплотненности (по В.А.Приклонскому) [27]

$$K_d = \frac{\epsilon_L - \epsilon_M}{\epsilon_L - \epsilon_p} = \frac{W_i \rho_s - \epsilon_M}{\rho_s (W_i - W_p)} = \frac{W_i \rho_s - \epsilon_M}{\rho_s T_p}, \quad (3)$$

где ϵ_L - коэффициент пористости пасты при пределе текучести;

ϵ_p - то же при пределе раскатывания;

ϵ_M - то же в естественном состоянии;

W_i - влажности в долях единицы.

Для лессов и просадочных лессовидных пород $K_d < 0$, так как эти породы находятся в недоуплотненном состоянии.

Показатель уплотнения $K_{up} = \epsilon_L / \epsilon_M$ (по Н.Я.Денисову) [33] характеризует степень уплотнения глинистой породы в естественном залегании. Для просадочных лессов и лессовидных пород он составляет 0,5-0,8.

Водопроницаемость

3.23. Для обоснованного планирования мероприятий по уплотнению лессовых грунтов предварительным замачиванием, проектированию водопровода, канализации и технологических водоводов, для определения времени протекания просадочных деформаций необходимо знать коэффициент фильтрации лессовых пород природного сложения.

Для проектирования насыпей из лессов, грунтовых помашек, грунтовых свай и др. следует определять коэффициент

ент фильтрации грунтов после их уплотнения.

При строительстве на водонасыщенных лессовых грунтах, проектировании грунтовых подушек, песчаних дрен, расчете скорости консолидации основания необходимо определять коэффициент фильтрации лессового грунта природного сложения в вертикальном и горизонтальном направлениях.

Сложность экспериментальных определений характеристик проницаемости обусловлена тем, что многие виды лессов содержат легкорасторимые соли. Кроме того, при движении воды сквозь слой лессовых грунтов наблюдаются процессы суффозии, колматаж пор, дезагрегация грунта. Глинистые частицы могут набухать и облекаться мощными пленками физически связанный воды. Указанные процессы наблюдаются при градиентах напора, характерных для данного лессового грунта, и определенном времени движения воды сквозь грунт. При этом может наблюдаться понижение (в несколько раз) водопроницаемости лессовых пород при длительной фильтрации воды и увеличение коэффициентов фильтрации при больших градиентах напора.

Проницаемость лессов в существенной мере зависит от состава и свойств фильтрующей жидкости. Нарушение структуры грунта, его уплотнение уменьшают коэффициент фильтрации в десятки раз.

3.24. Водопроницаемость песчаных грунтов рекомендуется определять прибором ПСФ Союздорнии, а глинистых пород — одометрами, снабженными пьезометром [34, 35].

Водопроницаемость лессовых пород изменчива даже на небольших участках. Коэффициент фильтрации колеблется в широких пределах (10^{-6} — 10^{-1} см/с), в среднем он равен 10^{-3} см/с (1 м/сут.) [4, 5].

В вертикальном направлении водопроницаемость выше, чем в горизонтальном. Поэтому монолиты лессовых пород должны быть строго ориентированы, так как отношение коэффициентов фильтрации, отражающее анизотропию водопроницаемости, составляет для лессов I,7-II, для тяжелых лессовидных суглиников I,2-2.

При отборе монолитов для испытаний на набухание следует учитывать, что коэффициент фильтрации характеризуется максимальной величиной в верхней 2-3-метровой толще лесовых пород и снижается вниз по разрезу.

Набухание

3.25. Характеристиками процесса набухания являются: величина относительного набухания δ_n , влажность W_n , время и давление набухания P_n .

Для испытания лесовых пород естественного сложения на набухание не следует применять прибор ПНГ, так как объем рабочего кольца в нем мал и возможен значительный разброс значений определяемых параметров из-за макронеоднородности грунтов. Поэтому испытания на набухание рекомендуется производить одометрами. Образцы нарушенной структуры можно испытывать прибором ПНГ [29,30,34,36].

3.26. Величина набухания лесовых пород определяется прежде всего содержанием в них глинистых частиц. Набухание глинистых частиц размером менее 1 мк, выделенных из лесовой породы, велико (320%), между тем как частицы крупнее 5 мк практически не набухают.

Наибольшее набухание свойственно породам с монтмориллонито-гидрослюдистым составом минералов, наименьшее — породам с каолинито-кварцево-гидрослюдистым составом. Процесс набухания первых в 3-6 раз длительнее, чем вторых.

Нарушение структуры грунта увеличивает набухание в 2-3 раза.

Давление набухания лесовых пород может достигать 0,1 МПа.

При возрастании начальной влажности набухание снижается и на пределе раскатывания оно прекращается (рис. 5).

С увеличением плотности грунтов набухание повышается. Однако искусственное уплотнение может уменьшить набухание, что обусловлено резким снижением их водопроницаемости, в результате чего некоторая часть грунта становится

ся недоступной для воды. На рис. 5 представлены кривые кинетики набухания и зависимости величины набухания от начальной влажности и плотности (коэффициента уплотнения K_y) для суглинка нарушенной структуры.

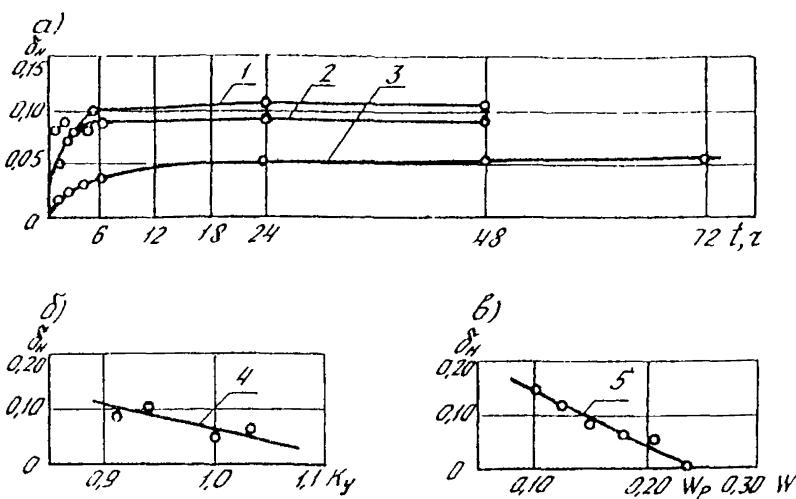


Рис. 5. Результаты испытания уплотненного лессового грунта на набухание в зависимости от времени (а), степени уплотнения (б) и начальной влажности (в):
 1, 2, 3, 5 - соответственно $K_y = 0,91; 0,94; 1,0; 1,0$;
 4 - $W = W_0$

Набухание глинистых грунтов зависит также от присутствия солей в растворах, циркулирующих в грунтах, их концентрации, величины РН растворов, состава обменных катионов [14, 21, 35, 37].

Усадка

3.27. Относительную объемную усадку δ_{y-v} рекомендуется рассчитывать по формуле

$$\delta_{y-v} = \frac{n_w - n_c}{1 - n_c} = \frac{\epsilon_w - \epsilon_c}{1 + \epsilon_c} = 1 - \frac{\rho_d(w)}{\rho_d(c)}, \quad (4)$$

где $n_w, e_w, \rho_{d(w)}$ - соответственно пористость, коэффициент пористости и плотность скелета влажного грунта;

$n_c, e_c, \rho_{d(c)}$ - то же высокшего грунта.

Влажность на пределе усадки W_y определяют по перегибу кривой объем грунта - влажность или расчетным путем

$$W_y = \frac{e_y \rho_{d(w)}}{\rho_s} = \left(\frac{1}{\rho_{d(c)}} - \frac{1}{\rho_s} \right) \rho_{d(w)} \quad , \quad (5)$$

где e_y - коэффициент пористости, характеризующий ту плотность грунта, которую он приобретет в результате усадки.

3.28. Усадка тем больше, чем выше дисперсность грунта. Но усадка лессовых грунтов ненарушенной структуры от содержания глинистых частиц не зависит [14].

При нарушении сложения грунта значения δ_y значительно возрастают [21,37]. Легко-и среднерасторимые соли ($NaCl, Na_2SO_4, MgO_4, Na_2CO_3, CaSO_4$) уменьшают усадку, замедляют ее процесс и снижают трещиноватость.

Размокание

3.29. Размокание лессовых грунтов следует определять прибором ИР [34].

Лессы хорошо размокают в воде и распадаются на структурные элементы, что связано с их существенно пылеватым составом. Так, например, лессы правобережного Приднепровья у г.Днепропетровска распадаются в воде за время от 5 с до 5 мин. Образцы лесса, погруженные в воду, не отслаиваются по частям, а разрушаются целиком.

С быстрой размываемостью лессов связана их размываемость. Легкая размываемость служит причиной образования и развития густой овражной сети (эрозии) на территории распространения лессовых пород и явлений, вызываемых механической супфозией.

Вдавливание конуса (пенетрация)

3.30. Для испытания грунтов на пенетрацию рекомендуется применять конический пластометр П.А.Ребиндера с углом 30^0 . Сопротивление грунта вдавливанию R_m , Па, определяют по формуле

$$R_m = F / h^2, \quad (6)$$

где F – действующая нагрузка, Н;
 h – глубина погружения конуса, м.

Прочность лесов составляет $0,08-2,3$ лесовых пород $0,1-1,3$ [13], а водонасыщенных лесов – менее $0,1$ МПа ($0,004-0,03$ МПа).

При капиллярном водонасыщении прочность лесовых пород снижается в $30-100$ раз, воздушно-сухих образцов лесов – в $300-900$ раз [13].

3.31. Чувствительность лесов рекомендуется оценивать в водонасыщенных породах. Для этого определяют сопротивление вдавливанию конуса в породу естественного положения R_{m-e} и нарушенного (перемягченного) R_{m-n} , чувствительность рассчитывают как отношение R_{m-e} / R_{m-n} . Водонасыщенные лесы с кристаллизационными структурами обладают чувствительностью $10-45$, с коагуляционными – $3-10$.

3.32. Испытание лесов на просадочность конусом рекомендуется производить в кольце диаметром 4 см и высотой 4 см.

Из монолита вырезают три кольца и вдавливают конус в центре образцов (в одной точке) под нагрузкой 4 Н, 8 Н, 12 Н. Вначале образцы испытывают при естественной влажности, а затем, не вынимая конуса, – после капиллярного водонасыщения дистиллированной водой. Наблюдение за погружением конуса ведут в течение 30 мин после замачивания. По окончании испытаний строят графики кинетики просадки при заданных нагрузках. Полученные кривые позволяют установить сравнительную величину просадочной деформации.

У сильно просадочных лессов при замачивании под нагрузкой прочность снижается до 0,025 МПа и ниже, у средне-просадочных – до 0,1 МПа, у непросадочных она при увлажнении остается выше 0,1 МПа [12].

Предел прочности при одноосном сжатии

3.33. Метод одноосного сжатия рекомендуется как основной для определения механической прочности пород при инженерно-геологической съемке. Кроме того, его следует применять для испытаний образцов лессов, которые при сдвиговых испытаниях проявляют скол. Испытания следует проводить в соответствии с ГОСТ 17245-79 [38]. При интерпретации результатов рекомендуется учитывать следующее. При испытании некоторых лессов разрушение при сжатии происходит по плоскостям, параллельным оси образца, вследствие неоднородности напряженного состояния. В других случаях, например, при испытании лессовидных суглинков поверхность смещения формируется в виде комбинаций вертикальных и наклонных поверхностей скола, при этом определять сопротивление сдвигу методом одноосного сжатия не следует.

3.34. При испытаниях образцов стандартных форм и размеров врезенное сопротивление при одноосном сжатии лессовых пород зависит от их состава, состояния, текстурно-структурных особенностей и колеблется от 0,07 до 1,4 МПа. При полном водонасыщении лессовых грунтов нарушенной структуры по характеру деформирования они относятся к вязким породам. Наименьшей вязкостью обладают пролювиальные разности, имеющие незначительное содержание глинистых частиц, наибольшей сцепментированные лессы Украины и каменные лессы [13]. Прочность лессов в вертикальном направлении на 15-30% выше, чем в горизонтальном.

Компрессионные испытания

3.35. Деформационные характеристики просадочных грунтов, определяемые комплексно-лабораторными испытаниями

ями, следующие: относительное сжатие грунта с естественной или заданной влажностью δ_i , относительное сжатие грунта в водонасыщенном состоянии δ_{sat} , степень изменчивости сжимаемости λ , относительное послепросадочное уплотнение δ_{dl} , относительная просадочность δ_{np} , начальное просадочное давление P_{np} , начальная (критическая) влажность W_{np} и относительное набухание.

Для испытаний просадочных грунтов надлежит применять компрессионные приборы согласно ГОСТ 23161-78 [39] с рабочими кольцами, имеющими внутренний диаметр 70-90мм и высоту 20-30 м.м. Приборы должны обеспечить постоянство каждой ступени давления, измерение вертикальных деформаций образцов с точностью 0,01 м.м.

3.36. Компрессионные приборы тарируют не реже одного раза в год для учета собственных упругих деформаций прибора. Для этого в рабочее кольцо одометра закладывают металлический вкладыш с двумя смоченными в воде бумажными фильтрами. Затем производят нагрузку и разгрузку ступенями давления по 0,05 МПа (до 0,8 МПа), измеряя упругие деформации прибора. Испытания проводят с повторностью, к расчету принимают среднеарифметическое значение тарировочной поправки Δ_{tar} .

При проведении консолидационных испытаний каждую ступень нагрузки выдерживают один час. За значения Δ_{tar} принимают деформации, соответствующие концу первичной консолидации (пять минут) и концу вторичной консолидации (один час). Оставльные значения Δ_{tar} из интервала 50-60 мин пропорционально распределяют на весь отрезок вторичной консолидации.

Результаты тарировок записывают в журнал или на бланке и по этим данным строят тарировочные кривые в координатах напряжение - деформация прибора и напряжение - логарифм времени при разных значениях постоянных нагрузок (рис. 6,а,б). Результаты тарировок учитывают при обработке экспериментальных данных.

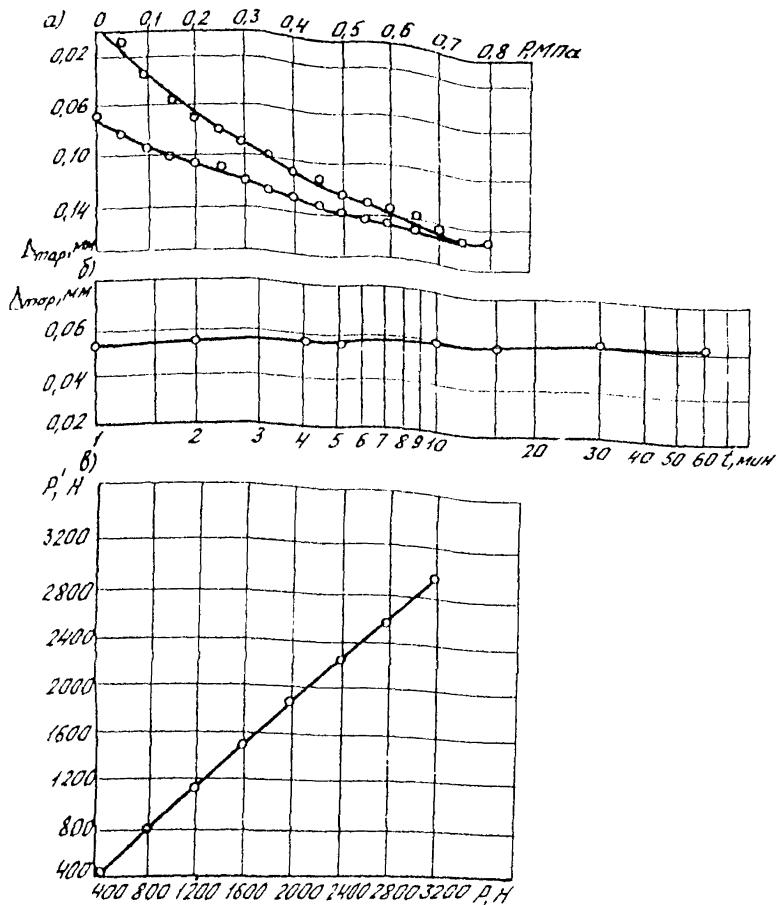


Рис. 6. Тарировочные кривые:
 а - зависимость деформации прибора $\Delta_{\text{ттар}}$ от нагрузки;
 б - то же от времени в полулогарифмическом масштабе при $P = 0,05$ MPa; в - зависимость нагрузки на днище прибора P' от нагрузки на его поршень P

3.37. Силу трения образца грунта о режущее кольцо определяют по разности нагрузок, приложенных к образцу через поршень и воспринятых дном прибора. Измерение этих нагрузок осуществляют образцовыми динамометрами.

Для измерения силы трения кольцо с грунтом помещают на пористую пластинку, надевают цилиндр, направляющее кольцо со штампом. Динамометр помещают между откинной пресса и пористой пластинкой. Нагрузку передают через рычаг, как обычно.

После опыта строят тарировочную прямую в координатах нагрузка на днище прибора – нагрузка на поршень (см. рис. 6,в).

Для передачи на образец грунта внешней нагрузки последняя должна быть увеличена на коэффициент, равный тангенсу угла наклона тарировочной кривой к оси абсцисс. В частности, для прямой, изображенной на рис. 6,в, указанный коэффициент равен 0,89. Это означает, что внешнюю нагрузку следует увеличить на 11%.

3.38. Для тарирования усилия, которое передается на поршень прибора через систему рычагов, необходимо вместо прибора под пресс поместить образцовый динамометр ДС-0,2 или ДС-0,5. Внешнюю нагрузку следует откорректировать в зависимости от показаний динамометра.

3.39. Режущее кольцо прибора тарируют для правильного определения плотности грунта методом режущего кольца. Перед опытом кольцо взвешивают с точностью 0,01 г, высоту и диаметр измеряют штангенциркулем с точностью 0,1 мм в пяти точках. К расчету принимают средневарифметические значения.

3.40. Относительное сжатие лессовых грунтов определяют обычными методами [33, 34, 32]. Как правило, по мере уплотнения грунта его сопротивление деформациям растет, поэтому следует постепенно увеличивать ступени давления при нагружении образца в одометре, причем пористость грунта от каждой ступени давления должна уменьшаться одинаково. При полулогарифмическом графике компрессии это

условие приводит к увеличению давления на грунт следующим образом: 0,01-0,025-0,05-0,1-0,2-0,4 МПа [22].

Особое внимание следует уделять тщательности вырезания колец из монолита грунта. Для этих целей рекомендуется специальный пресс, разработанный в ЦНИИСе (рис. 7).

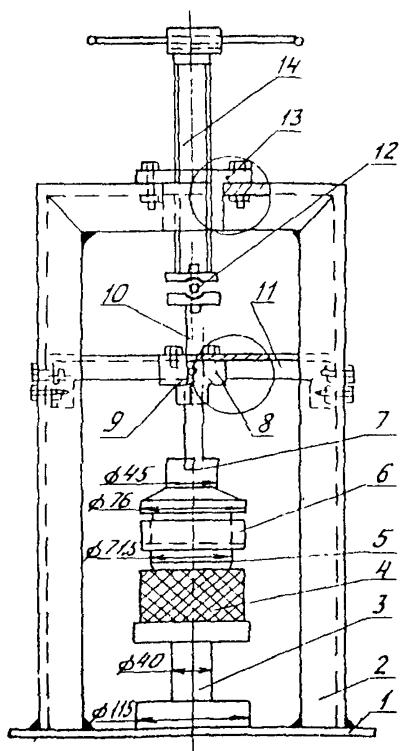


Рис. 7. Пресс для вырезания кольца из монолитов грунта

К стальной станине I приварен П-образный швеллер 2, к которому сверху прикрепляют двумя болтами бронзовую втулку 13 с резьбой. Втулка служит для передачи давления от винтового пресса 14 на стальной шарик 12, предназначенный для центрирования вертикального усилия и трансформации вращательного движения пресса в поступательное. Поперечный швеллер II прикреплен к П-образному швеллеру 2. Поперечина увеличивает жесткость конструкции и служит для прикрепления к ней бронзовой низправляющей втулки 8, в которой свободно, но без растягивания ходит бронзовый шток 10. Шток обеспечивает задавливание колышца 5 без передачи

косов в монолит 4. Шток закрепляют во втулке 8 болтами 9. На шток навинчивают вкладыш 7, который на 55 мм плотно входит в нарезку 6, обеспечивая строго вертикальное

перемещение кольца. Монолит грунта устанавливают на чугунную подставку 3. Имея 2-3 типоразмера штока 10 и подставки 3, можно работать с монолитами разной величины и кольцами для сдвиговых, трехосных и других приборов.

3.41. Для ускоренных компрессионных испытаний рекомендуется специальная методика исследований сжимаемости. Ступени нагрузки принимают равными 0,05-0,1-0,6 МПа и каждую ступень выдерживают 24 ч. Расхождения между результатами, определенными по ускоренной и обычной методике, не превышают 2%.

3.42. После проведения испытаний рассчитывают относительное сжатие грунта для всех ступеней давления. Затем строят компрессионную кривую в совмещенных координатах плотность скелета, коэффициент пористости, относительное сжатие - нагрузка (логарифм нагрузки).

Изменение коэффициента пористости при компрессии рассчитывают по формулам:

$$e_l = e_u - \delta (1 + e_u); \quad (7)$$

$$\dot{e}_l = e_u - \alpha_k \ln(P_2/P_1), \quad (8)$$

где e_u - начальный коэффициент пористости;

α_k - коэффициент компрессии.

При $P_1 = 0,1$ МПа и $P_2 = 0,272$ МПа $\alpha_k = e_{0,1} - e_{0,272}$ т.е. коэффициент численно равен разности коэффициентов пористости, отвечающих нагрузкам P_1 и P_2 .

Изменение плотности скелета грунта следует рассчитывать по выражению

$$\rho_{d-l} = \rho_s : (1 + e_l). \quad (9)$$

Далее для заданного интервала давления определяют: коэффициент сжимаемости α МПа^{-1} , представляющий собой тангенс угла наклона компрессионной кривой к оси абсцисс:

$$\alpha = \Delta \epsilon / \Delta P = \Delta \delta (1 + \epsilon_n) / \Delta P; \\ \alpha_k = \frac{\ell_n (\rho_2 / \rho_1)}{\Delta P}; \quad (10)$$

коэффициент относительной (объемной) сжимаемости α_0 , МПа^{-1} , представляющий собой осадку грунта при $\Delta P = 0,1 \text{ МПа}$ и толщине обжимаемого слоя Γ см:

$$e_i = e_n - D_k = \Delta \delta (1 + \epsilon_n) / \Delta P = \alpha_k \frac{\ell_n (\rho_2 / \rho_1)}{\Delta P}; \quad (11)$$

модуль компрессии D_k , МПа :

$$D_k = 1 / \alpha_0 = \Delta P / \Delta \delta; \quad (12)$$

компрессионный модуль общей деформации E_k , МПа :

$$E_k = \frac{1 + \epsilon_n}{\alpha} \beta = D_k \beta = \frac{\Delta P \beta}{\delta}, \quad (13)$$

где β – коэффициент, учитывающий поперечные деформации линейно-деформируемой изотропной среды и зависящий от коэффициента Пуассона μ ; коэффициент Пуассона следует определять по результатам одноосных или трехосных испытаний; если в расчет принимают табличное значение μ , то следует указать значение D_k , разница между значениями D_k и E_k покажет меру неопределенности расчета.

степень изменчивости сжимаемости лессовых грунтов по модулю деформации d_E и коэффициенту сжимаемости α_a

$$d_E = E_e / E_{sat}; \quad \alpha_a = \alpha_e / \alpha_{sat}, \quad (14)$$

где α_e , E_e – соответственно коэффициент сжимаемости и модуль общей деформации грунта при естественной влажности;

α_{sat} , E_{sat} – то же при полном водонасыщении.

3.43. Просадочные свойства лессовых грунтов определяют по ГОСТ 23161-78. Испытания проводят по методу одной или двух кривых.

При испытаниях по методу одной кривой нагрузку на образец грунта с природной влажностью доводят до заданного давления, за величину которого принимают суммарное давление от веса сооружения и веса грунта в водонасыщенном состоянии или только от веса грунта на глубине отбора монолита (в случае определения просадочных деформаций от веса грунта). После уоловной стабилизации осадки грунта образец замачивают до условной стабилизации просадки.

При использовании метода двух кривых испытывают два образца: один – согласно рекомендациям, изложенным выше, другой – с предварительным водонасыщением. Тяжелые по гранулометрическому составу грунты следует оставлять при водонасыщении не менее чем на 12 ч.

3.44. После испытаний определяют:

относительную просадочность грунта при заданном давлении

$$\delta_{np}^1 = \frac{h^1 - h_{np}}{h_n - \Delta h_0}, \quad (15)$$

где h^1 – высота образца грунта с природной влажностью при заданном давлении;

h_{np} – высота образца после просадки в результате замачивания;

h_n – начальная высота образца, т.е. высота кольца;

Δh_0 – абсолютное сжатие образца с природной влажностью при природном давлении;

коэффициент просадочности

$$\delta_{np}^1 = \Delta h_{np} / (h_n - \Delta h_0), \quad (16)$$

где Δh – уменьшение высоты образца грунта;

начальное просадочное давление, т.е. минимальное давление, при котором проявляются просадочные свойства грунта в условиях его полного водонасыщения; за величину δ_{np} принимают давление, соответствующее при компрессионных испытаниях относительной просадочности $\delta_{np} = 0,01$; определение начального просадочного давления по методу одной кривой приведено на рис. 8,в;

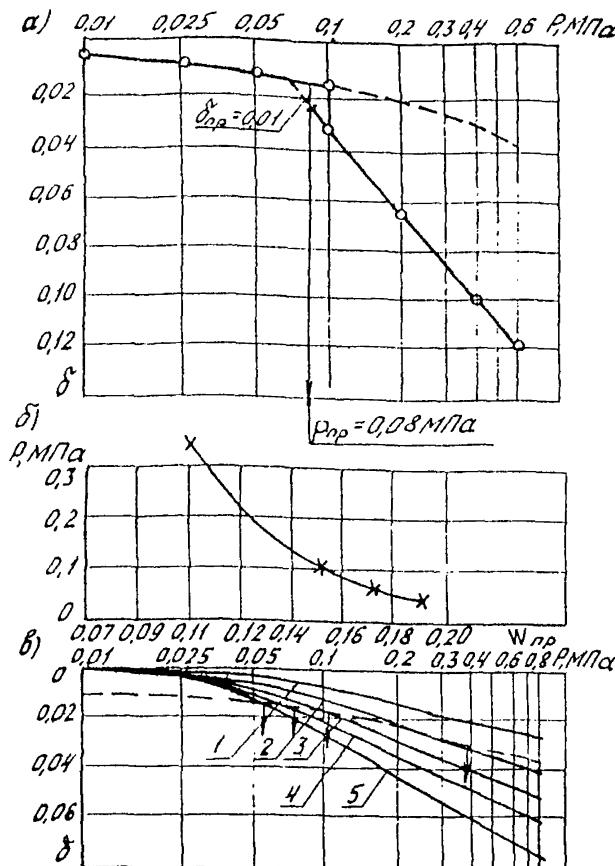


Рис. 8. Определение начального просадочного давления (а) и начальной просадочной влажности (б, в) по результатам компрессионных испытаний:
1 - $W = 0,07$; 2, 3, 4, 5 - соответственно $W = 0,112$;
 $0,151$; $0,174$; $0,185$

начальную просадочную влажность, при которой грунты, находящиеся в напряженном состоянии от внешней нагрузки или собственного веса, начинают проявлять просадочные свойства. Определять начальную просадочную влажность следует при медленном повышении влажности просадочного грунта, вызываемом нарушением природных условий испарения, и

постепенном накоплении влаги при инфильтрации в грунт поверхностных вод. При компрессионном сжатии величину $W_{\text{нр}}$ вычисляют следующим образом. Из монолита грунта вырезают 5-6 образцов. Один образец испытывают при естественной влажности W_e до заданного давления и при этом давлении замачивают, другой — сначала полностью насыщают водой, а затем нагружают теми же ступенями давления, что и первый. Остальные образцы испытывают при промежуточных значениях влажности. По полученным данным строят зависимость $\delta = \delta(P)$ при различных значениях влажности (см. рис. 8, б). На этот график наносят параллельно кривой сжатия грунта при естественной влажности кривую, соответствующую $\delta_{\text{нр}} = 0,01$. Полученные точки пересечения указанной кривой с другими кривыми переносят на график $P - W$. Таким образом получают зависимость $W_{\text{нр}} = \delta(P)$.

3.45. Испытание лесосов на просадочность рекомендуется производить по методу одной кривой под нормативным давлением. Метод же двух кривых, как правило, не моделирует работу грунта в основании и теле земляных сооружений, и при его применении трудно получить идентичные по своим свойствам две образца лесосов.

Однако статистическая обработка более пятидесят параллельных испытаний лесосов двумя методами не позволила выявить значимых различий в результатах, получаемых по обоим методам. Так, отношение дисперсий в значениях отсечки просадочности при нагрузке 0,2 МПа (критерий Фишера) оказалось незначимым при пятипроцентном уровне значимости. Следовательно, методом двух кривых можно пользоваться при ускоренных испытаниях.

3.46. Существенное влияние на просадочность лесосовых грунтов оказывает состав воды, заливаемой в одометр. Заливку следует производить водой, близкой по солевому составу той, которая увлажнит грунт в природных условиях. В противном случае можно получить ошибку в определении просадочности 35-40%.

3.47. Если найденные для сопоставления величины относительной просадочности по методу двух кривых не

совпадают на графике $\delta = \delta(\rho)$, т.е. просадка при замачивании под последней нагрузкой образца грунта естественной влажности не совпадает с кривой компрессии водонасыщенного грунта [40], причем сопоставляемые значения $\delta_{\text{ср}}$ отличаются менее чем в 2 раза, но более чем в 1,1 раза, значения относительной просадочности при различных давлениях умножают на поправочный коэффициент

$$K = \frac{\delta_{\text{ср}}^1 + \delta_{\text{ср}}^n}{2 \delta_{\text{ср}}^n}, \quad (17)$$

где $\delta_{\text{ср}}^1$ — относительная просадочность при замачивании образца естественной влажности на последней ступени нагрузки;

$\delta_{\text{ср}}^n$ — относительная просадочность при том же давлении, определенная методом двух кривых.

Если сопоставляемые значения $\delta_{\text{ср}}$ отличаются менее чем в 1,1 раза, то принимается среднее арифметическое значение из сравниваемых величин. При расхождении результатов более чем в 2 раза испытания бракуют.

3.48. В качестве упрощенного метода определения относительной просадочности рекомендуется несколько модифицированный метод ДИИТа [22, 38], основанный на том, что после замачивания образца лессов и стабилизации просадочных деформаций дальнейшее сжатие водонасыщенного грунта носит логарифмический характер (рис. 9, а). Грунт обжимают при природной влажности ступенями давления до 0,3 МПа. Под нагрузкой 0,3 МПа образец замачивают (монолиты, отобранные с больших глубин, замачивают под бытовой нагрузкой). После стабилизации просадки продолжают нагружение ступенями по 0,1 МПа до давления 0,6 МПа.

По результатам испытаний строят график относительного сжатия грунта от логарифма P . Участок компрессионной кривой от 0,3 до 0,6 МПа аппроксимируют прямой (в случае необходимости методом наименьших квадратов). Прямую продолжают влево (к меньшим нагрузкам) до пересечения с кривой компрессии грунта природной влажности. Ордината

$\delta_{np} = 0,01$ показывает начальное просадочное давление, а ординаты между двумя кривыми – относительную просадочность.

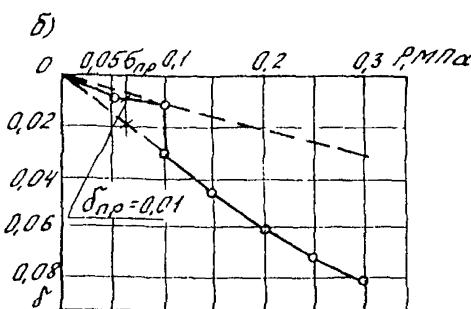
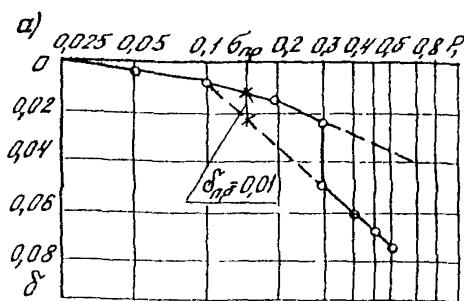


Рис. 9. Упрощенные методы компрессионного определения просадочности лессовых грунтов:
а – предлагаемый; б – по методу В.И.Крутова

Для непросадочных или просадочных лессов с высокой начальной влажностью пересечение начального участка компрессионной кривой с экстраполируемым наблюдается не всегда. В данном случае рекомендуется результаты испытаний обрабатывать по методу В.И.Крутова [15-17]. По этому методу испытывают также один образец, но график просадоч-

ности строят в обычных координатах. Затем главной кривой экстраполируют кривые сжатия сухого и водонасыщенного грунтов (см. рис. 9, б) [7].

3.49. По результатам испытаний засоленных просадочных грунтов методом одной кривой с длительным замачиванием строят график дополнительного относительного сжатия грунта во времени под воздействием замачивания $\delta = f(t_n, t)$. На этом графике выделяют участки просадки грунта и по осям просадочного уплотнения.

Относительное послепросадочное уплотнение рассчитывают по формуле

$$\delta_{\text{пл}} = \frac{h' - h}{h_n} , \quad (18)$$

где h' - высота образца грунта после длительного замачивания и стабилизации послепросадочного уплотнения (0,01 мм за 5 суток, но при испытании не менее чем за 15 суток).

При этом следует определять содержание солей в грунте до и после компрессионных испытаний.

3.50. В случае набухания грунта, замачиваемого до начала загружения, вычисляют свободное относительное набухание как отношение прироста высоты образца к его начальной высоте. Значение δ_n откладывают на графике $\delta = f(\rho)$ вверх по оси ординат.

3.51. Если необходимо рассчитать ход осадки лессовых грунтов во времени, рекомендуется провести консолидационные испытания. Для получения консолидационных характеристик применяют стандартные компрессионные приборы.

Для решения задачи одномерного уплотнения глинистых грунтов необходимо из опыта установить [43] :

относительную компрессионную деформацию ползучести скелета грунта при единичной нагрузке (меру ползучести); зависимость напряжение - относительная компрессионная деформация ползучести скелета;

целесообразность использования той или иной теории ползучести для описания этого процесса.

Указанные закономерности следует определять на основе кривых ползучести, полученных испытанием "образцов-блазнецов" (при двухстороннем отжатии поровой воды) постоянными нагрузками разной величины. Для проверки теории ползучести пару "образцов-блазнецов" испытывают при возрастающих во времени ступенях нагрузок.

Длительность испытания грунта на ползучесть обуславливается полной стабилизацией длительных осадок (отсутствие роста деформаций в течение недели).

Отчеты по индикаторам рекомендуется записывать в момент приложения нагрузки ($t \approx 0$), а затем через 0,5, 1, 5, 10, 15, 30 мин, 1, 2, 6, 12 ч и каждый день.

Во время опыта результаты регистрации деформации во времени рекомендуется изображать в виде зависимости относительной деформации от времени (при данной нагрузке) в полулогарифмическом масштабе.

Переход процесса сжатия от первичной ко вторичной компрессии определяют моментом времени, начиная с которого экспериментальные точки устойчиво укладываются на прямую.

3.52. В зависимости от величины активной пористости, состава, степени влажности и других факторов сжимаемость лессов неодинакова. Наибольшее различие существует между лессами и тяжелыми лессовидными суглинками и глинами, коэффициент сжимаемости которых более чем в 2 раза ниже.

Просадочные породы более сжимаемы по сравнению с породами с частично деградированной структурой. В диапазоне нагрузок 0-0,3 МПа коэффициент сжимаемости последних составляет соответственно 0,56-0,72 и 0,15-0,28 МПа^{-1} . Для непросадочных древнечетвертичных лессовых пород, скифоских глин и отложений подов коэффициент сжимаемости равен 0,09-0,17 МПа^{-1} .

Модуль деформации лессовых пород, определенный при штамповых испытаниях, колебается от 2,3 до 52 МПа. Большие значения его характерны для пород с влажностью менее 0,17-0,18. При влажности 0,20-0,25 модуль деформации ме-

нее 15 МПа, при влажности более 0,08 — менее 4,5-5 МПа [5].

Условия, влияющие на просадочность, разнообразны. Наиболее большой просадочностью обладают лесосырые породы водоравделов и высоких надпойменных террас. В понижениях рельефа (низких террасах, выработанных балках, западинах) просадки слабо выражены или отсутствуют. С увеличением высоты местности в горах при уклонении склонов просадочность лесосырых пород уменьшается.

Сдвиговые испытания

3.53. В процессе проведения инженерно-геологических изысканий определяют прочностные характеристики просадочных грунтов путем испытания их в сдвиговых приборах.

Параметры приборов должны соответствовать ГОСТ 12248-78 [42]. Тарировка приборов описана в пп. 3.36-3.39 настоящих Методических рекомендаций.

3.54. Рекомендуемые схемы испытаний лесосырых грунтов приведены в пп. 3.55-3.62.

3.55. Консолидированно-дренированное (медленное) испытание (КД). Грунт предварительно выдерживают под проектными нагрузками до завершения процесса консолидации по ГОСТ 12248-78 и медленно срезают при этих же нормальных давлениях. При сдвиге по этой схеме поровое давление отсутствует и при предварительном уплотнении образца, и при сдвиге. Результаты испытания характеризуют прочность, которую грунт приобретает после длительного процесса эксплуатации сооружений. Ее рекомендуется учитывать главным образом в проектах реконструкции дорожных сооружений и расчетах нормативного давления.

КД испытание без нарушения сложения грунта и предварительного водонасыщения следует применять при отсутствии замечаний и просадки, если природная влажность лесосырых грунтов превышает влажность на пределе раскатывания. Результаты испытания используют при определении расчетных давлений на просадочные грунты, в расчетах устойчивости.

КД испытание без нарушения сложения грунта с предварительным водонасыщением до влажности на пределе раскатывания применяют при отсутствии замачивания и просадки, если природная влажность лесосовых грунтов ниже влажности на пределе раскатывания. Результаты используют так же, как и при испытании без предварительного водонасыщения.

КД испытание лесового грунта нарушенного сложения при плотности скелета, принятой в зависимости от нормируемой степени уплотнения и влажности, соответствующей этой плотности по правой ветви кривой стандартного уплотнения, рекомендуется применять при отсутствии замачивания и просадок уплотненных грунтов. Результаты испытаний используют для расчета устойчивости откосов насыпей, подушек на период длительной эксплуатации.

КД испытание без нарушения сложения пород с предварительным полным водонасыщением при возможности свободного набухания соответствует условиям работы грунта после проявления просадок при его замачивании. Результаты испытаний используют для вычисления расчетных давлений с учетом возможных просадочных деформаций.

Предварительное уплотнение следует выполнять одной нагрузкой 0,3 МПа, в срез, как обычно, при трех нормальных давлениях.

При КД испытаниях лесовых грунтов нарушенного сложения с предварительным полным водонасыщением при возможности свободного набухания плотность скелета рекомендуется принимать в зависимости от нормируемой степени уплотнения, а влажность – соответствующей этой плотности по левой ветви кривой стандартного уплотнения. Результаты испытаний используют для проектирования насыпей при длительном подтоплении до и после проявления просадочных деформаций. Предварительное уплотнение выполняют под одной нагрузкой 0,3 МПа.

Если при испытании происходит выжимание грунта в зazor срезывателя, то проводят ускоренные КД испытания, уменьшая время среза до 40 мин, или переходят на недревнированные испытания.

3.56. Неконсолидированно-недренированное (быстрое) испытание (НН). Сдвигающие усилия прикладывают сразу же после приложения нормального давления. Грунт разрушается без изменения первоначальной плотности и влажности. При приложении как нормальных, так и сдвигающих напряжений в поровой воде образца возникает избыточное давление, которое и обеспечивает неизменность плотности и влажности (ГОСТ 12248-78). Для грунтов текуче- и мягкопластичной консистенции время сдвига не должно превышать одной-двух минут, а нормальные нагрузки должны соответствовать проектным нагрузкам. Испытания характеризуют прочность грунтов в начальный период строительства и ожидаемую прочность основания, при этом полной консолидации породы к моменту строительства не происходит.

НН испытание лесосовых пород без нарушения их сложения о предварительным полным водонасыщением с возможностью свободного набухания соответствует условиям работы лесосов в процессе замачивания и проездки. Результаты испытаний применяют для расчетов устойчивости сооружений при замачивании лесосов в процессе их просадки.

При НН испытании лесосовых грунтов нарушенного сложения, консистенция которых превышает 0,5, без предварительного водонасыщения плотность скелета задают в соответствии с необходимой степенью уплотнения грунтов, а влажность — соответствующую этой плотности по правой ветви кривой стандартного уплотнения. Результаты испытаний применяют для расчета устойчивости высоких насыпей на момент окончания строительства.

Если при испытании по постледним двум схемам происходит хрупкий скол образца, применяют замедленные НН испытания, увеличивая время сдвига до 10 мин.

Если в процессе сдвига происходит уменьшение влажности грунта или его уплотнение, необходимо снизить нормальные нагрузки или перейти к консолидированным испытаниям.

При сдвигах не должно наблюдаться смятия образца

грунта в обойме срезывателя. В противном случае следует переходить на большие уплотняющие нагрузки и увеличивать время испытаний.

3.57. Консолидированно-недренированное испытание (КН). Под действием нормальных нагрузок образец доводят до состояния полной стабилизации. Затем производят быстрый сдвиг. При этом поровое давление появляется на втором этапе испытаний. Испытания характеризуют прочность грунтов, коагуляция которых закончена, при быстром приложении сдвигающих нагрузок (например, при расчетах устойчивости улавливающей отсыпки в период селезапуска).

КН испытание лесосыпых грунтов естественного сложения при влажности, превышающей влажность на границе раскатывания, применяют для расчета устойчивости грунтов при подтоплении.

КН испытание лесосыпых грунтов нарушенного сложения без предварительного водонасыщения при плотности скелета, соответствующей нормируемой степени уплотнения, и влажности, соответствующей этой плотности по правой ветви графика стандартного уплотнения, используют для расчета устойчивости насыпей с учетом динамической подвижной нагрузки.

КН испытание лесосыпых грунтов естественного сложения с предварительным полным водонасыщением при свободном набухании применяют для расчета давления на основную площадку выемки при замачивании массива с учетом динамической подвижной нагрузки.

При КН испытании лесосыпых грунтов нарушенного сложения с предварительным полным водонасыщением при свободном набухании плотность скелета задают в соответствии с нормируемой степенью уплотнения, а влажность – соответствующую этой плотности по правой ветви кривой стандартного уплотнения. Результаты испытаний применяют для расчета устойчивости насыпей при длительном подтоплении откосов.

Если при испытаниях по разобранным схемам происходит крупный скол образца, проводят КН замедленные испытания, увеличивая время сдвига до 40 мин. Если в процессе КН

сдвига происходит уменьшение влажности грунта или его уплотнение даже при малых нормальных нагрузках переходят на КИ испытание.

Если при ускоренных испытаниях происходит выжимание грунта в зazor срезывателя, переходят на недренированные НИ и КИ испытания.

3.58. Неконосолидированно-дренированное испытание (НД).

Образцы грунта медленно срезают без предварительного уплотнения при естественной или заданной плотности и влажности. Результаты испытаний характеризуют прочность грунта в случае медленного роста нагрузок, например, при расчете устойчивости оползневого косогора в случае возведения на нем какого-либо сооружения.

НД испытание лесосовых грунтов естественного сложения без дополнительного увлажнения применяют для оценки прочности при невозможности замачивания.

НД испытание лесосовых грунтов нарушенной структуры при плотности скелета, соответствующей нормируемой степени уплотнения, и влажности, соответствующей этой плотности по правой ветви кривой стандартного уплотнения, применяют для расчета устойчивости насыпей.

НД испытание лесосовых грунтов естественного сложения при полном предварительном водонасыщении со свободным набуханием служит для расчетов устойчивости при замачивании массива.

НД испытание лесосовых грунтов нарушенного сложения при полном предварительном водонасыщении со свободным набуханием рекомендуется применять при расчетах устойчивости с учетом возможности длительного подтопления насыпей. Плотность скелета задают в соответствии с действующими нормами, влажность – соответствующую этой плотности по левой ветви кривой стандартного уплотнения.

Если по схемам НД испытаний происходит выжимание грунта в зazor срезывателя, переходят на ускоренное НД испытание, уменьшая время среза до 10 мин.

3.59. Сдвиг переуплотненных образцов. Для оценки

прочности при расчетах устойчивости откосов и прочности основной площадки выемок образцы грунта срезают при нормальных давлениях, меньших, чем нагрузка предварительного уплотнения (по А.А. Ничипоровичу).

Три образца (о повторности) загружают нормальным давлением 0,3 МПа. После стабилизации осадки один образец медленно или ускоренно срезают под этим же давлением. Два других образца разгружают до давления 0,2 МПа и 0,1 МПа. После стабилизации деформации декомпрессии образцы срезают под соответствующими нормальными нагрузками: 0,2 и 0,1 МПа. В результате испытаний можно получить зависимость сопротивления сдвигу от коэффициента пористости и прогнозировать таким образом изменение прочности в зависимости от разуплотнения породы.

3.60. Метод учета порового давления. При испытаниях водонасыщенных лессовых грунтов в нестабилизированном состоянии используют зависимость Кулона для сопротивления сдвигу τ в интерпретации К. Терцаги

$$\tau = (P - u) \operatorname{tg} \varphi + c, \quad (19)$$

где P - нормальное давление;

u - поровое давление;

φ и c - соответственно угол внутреннего трения и сцепление, определенные по схеме КД испытаний.

Для прогноза порового давления могут быть использованы два способа:

определение поля давлений в поровой воде путем предварительного расчета [34];

измерение порового давления при натурных исследованиях эксплуатируемых сооружений, аналогичных проектируемому.

Испытания сопровождаются измерением порового давления [22, 29].

3.61. Метод фиксации плотности-влажности (Н.Н. Маслова). Сопротивление сдвигу τ_w при незавершенном уплотнении

нении водонасыщенного грунта описывают уравнением

$$\tau_w = P \operatorname{tg} \varphi_w + \Sigma_w + C_c, \quad (20)$$

где φ_w - угол внутреннего трения грунта при влажности W ;

Σ_w - связность грунта, обусловленная тиксотропно-коагуляционной структурой при влажности W ;

C_c - структурное сцепление, обусловленное конденсационной структурой грунта.

В этом случае получают параметры сопротивления сдвига в функции плотности-влажности.

Для получения зависимости (20) необходимо испытать несколько серий "образцов-близнецов" при разных значениях плотности-влажности. Различных состояний по плотности-влажности можно достичь выдерживанием серии образцов под одной нормальной нагрузкой разное время (15, 30 мин, 1, 4,24 ч) или под разными нагрузками одно и то же время.

После испытаний отроят зависимости $\tau = f(W, \theta)$ для каждого вертикального давления и $\tau = f(P)$ для среднего значения влажности и плотности, полученного для большого количества монолитов [35].

Основным недостатком двух последних схем является трудность прогноза порового давления или влажности в отдельных точках основания сооружения. Особенно это относится к прогнозу ожидаемой влажности.

3.62. Испытания на определение длительной прочности грунтов. Для установления влияния длительности действия нагрузок (длительности деформирования) на прочностные свойства скелета водонасыщенных и неводонасыщенных лессовых грунтов в чистом виде, т.е. без влияния побочных факторов (избыточного давления в поровой воде, ползучести скелета, деформации уплотнения и т.п.), должны испытываться коагуляция и переуплотнение образцы в условиях свободного оттока поровой воды во время сдвига. Поэтому для испытаний на ползучесть рекомендуется применять схемы КД и НД испытаний.

Результаты испытаний на ползучесть грунтов используют при расчетах устойчивости с учетом реологических свойств. При этом кривую зависимости сопротивления сдвига (прочности) грунта от времени — кривую длительного сопротивления сдвига $\tau = \varphi(t)$ определяют двумя методами: испытанием "образцов-близнецом" при различных скоростях приложения одвигающей нагрузки и параллельным испытанием "образцов-близнецом" под действием различных по величине постоянных одвигающих нагрузок.

Испытание по первому методу проводят следующим образом. На сдвиг испытывают пару "образцов-близнецом" под действием одвигающих нагрузок, возрастающих равными ступенями через равные промежутки времени. Другую пару испытывают теми же ступенями одвигающего напряжения, но прикладываемых через другой интервал времени (от пяти до нескольких дней). И так далее. Затем, имея данные испытаний четырех-пяти "образцов-близнецом" при четырех-пяти скоростях нагружения, строят семейство кривых длительной прочности $\tau = \varphi(t)$ для каждого значения уплотняющей нагрузки P . Полученные кривые легко трансформировать в обычные диаграммы одвига при любых значениях времени действия одвигающей нагрузки (рис. 10).

При испытаниях по второму методу срезают несколько пар "образцов-близнецом". Испытанием первой пары определяют начальную прочность, в оставшиеся образцы попарно загружают постоянными, но различными по величине кесательными нагрузками, составляющими некоторую долю (40–95%) от значения начальной прочности.

По результатам испытаний серий образцов строят семейство кривых ползучести и определяют время разрушения грунта, т.е. время, при котором деформация сдвига γ из стадии установленнойся ползучести переходит в стадию прогрессирующего течения — течения с возрастающей скоростью (см. рис. 10). Затем строят кривую длительной прочности и диаграммы сдвига.

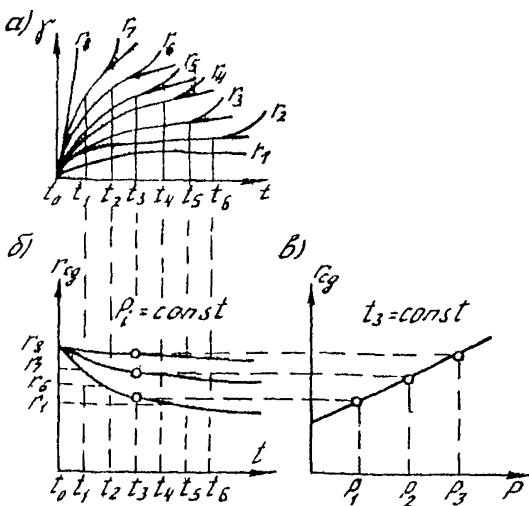


Рис.10. Результаты испытаний грунтов на ползучесть:

а - семейство кривых ползучести; б - кривые длительного сопротивления сдвигу при различных нормальных давлениях; в - диаграмма сдвига для значения времени

3.63. Испытания набухающих лессовых грунтов. Сдвиг по любой из схем производят после предварительного водонасыщения. При этом рекомендуется:

водонасыщение при неизменном объеме образца грунта под арретирем производить, если давление набухания меньше веса сооружения и бытового давления;

водонасыщение при уловии свободного набухания осуществлять при моделировании работы откосов насыпей и вилюмок;

водонасыщение при нагрузках, действующих при сдвиге, выполнять, если давление набухания больше суммы веса сооружения и бытового давления.

3.64. Испытание засоленных лессовых пород. Для водонесыщения следует применять воду, близкую по солевому составу к растворам поровых вод. При необходимости учета суффозии солей в результате длительной фильтрации грунты следует испытывать после вымывания солей из образца фильтрующими водами.

3.65. Наличие ходов землероев, микро- и макротрещин, плоскостей скольжения приводит к тому, что прочность лессов естественного сложения может оказаться ниже прочности этих же образцов нарушенного сложения.

При уплотнении лессовых пород сопротивление сдвигу существенно возрастает. Из рис. II видно, как изменяется

сопротивление сдвигу в зависимости от доотгнутой плотности грунтов. Гранулометрический состав существенно влияет на характер сцепления. В лессах сцепление обеспечивается главным образом кристаллизационными связями, в лессовидных суглинках - водно-коллоидными связями и межмолекулярным притяжением.

Состав глинистых минералов, емкость поглощения, минерализация порового раствора и другие факторы, определяющие толщину гидратных оболочек, влияют на сопротивление сдвигу. Последнее резко снижается, если испытание производить одновременно с увлажнением грунта (рис. I2).

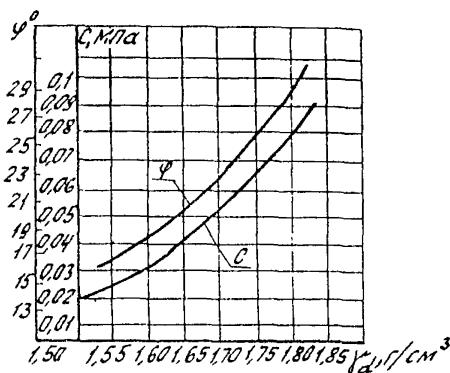


Рис. II. Зависимость угла внутреннего трения и сцепления от плотности скелета грунта (лессовидный суглинок) по А.К.Леронову

кость поглощения, минерализация порового раствора и другие факторы, определяющие толщину гидратных оболочек, влияют на сопротивление сдвигу. Последнее резко снижается, если испытание производить одновременно с увлажнением грунта (рис. I2).

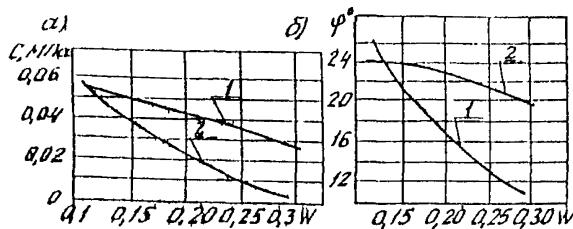


Рис. 12. Зависимость удельного сцепления (а) и угла внутреннего трения (б) от влажности грунтов района г. Ташкента;
1 - лессовидный суглинок; 2 - лессовидная супесь

Карбонатные соли в тонкодисперсном состоянии и в виде пленок повышают сопротивление сдвигу, а выщелачивание солей понижает его.

Кроме того, прочностные характеристики лессовых грунтов естественного сложения в водонасыщенном состоянии в значительной степени зависят от условий проведения испытаний на сдвиг, в частности от давления предварительного уплотнения (рис. 13). Именно поэтому давление предварительного уплотнения для этих условий следует принимать постоянным.

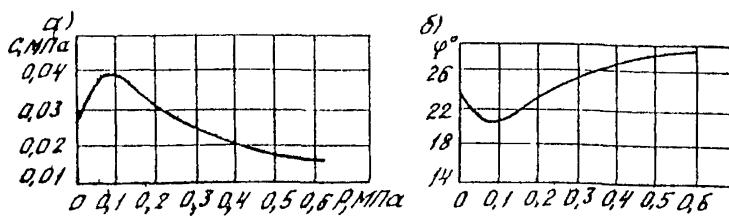


Рис. 13. Зависимость удельного сцепления (а) и угла внутреннего трения (б) от давления предварительного уплотнения для лессовидных суглинков (по В.И.Крутову)

Трахосное сжатие

3.66. В практике дорожного строительства стабилометры рекомендуется применять:

для испытания неоднородного лесорвного грунта с явно выраженной однородностью или макрораггредиентами; сдвиг в стабилометре происходит по наименее прочной поверхности разрушения; по этой же причине в стабилометре следует определять контактный вид прочности, имеющей большое значение при рассмотрении устойчивости оползневых склонов и откосов;

для испытания с включением грунтов крупнее 0,5 мм, так как в однином приборе неизбежно вакалинение этих частич между обоймами;

для испытания водонасыщенных лесорвных грунтов, если в однином приборе происходит выжимание грунта в зазор срезывателя или смятие образца в одниной обойме;

для повышения точности определения прочности водонасыщенных лесорвов в узловых недренированных испытаний, так как наличие щели между обоймами в однином приборе вносят существенное искажение в режиме управления дренажированием образца;

о целию определения длительной прочности лесорвных грунтов, так как длительное сохранение влажности образцов в однином приборе затруднительно;

для испытания лесорвой полутвердой и твердой консистенции, когда в однином приборе происходит крупный сдвиг образца при неизвестных соотношениях сдвигающих и нормальных напряжений;

для определения коэффициента Пуассона и модуля общей деформации при ограниченном расширении грунта, что может иметь место в откосах насыпи, на склоне;

при установлении соответствующим условиям полной стабилизации первичной прочности водонасыщенных лесорвов по данным, полученным по схеме наконсолидировано-недрени-

рованных испытаний о учетом порового давления.

Методы испытаний грунтов в стабилометрах подробно изложены в [31,35], а схемы испытаний даны в пп. 3.55-3.64. Условия прочности пород выражают через значение наибольшего σ_1 и наименьшего σ_3 главных напряжений в момент разрушения. Графически зависимости между главными нормальными напряжениями и касательными представляют в виде кругов предельных напряжений (кругов Мора).

Уплотняемость

3.67. Для оценки уплотняемости дессовых грунтов применяют метод стандартного уплотнения. Испытания проводят по ГОСТ 22733-77 [44].

Для испытания грунтов исподъяют приборы Союздорнии и ЦНИИСа. При испытании в приборе Союздорнии грунт трамбуют в три слоя ударами груза весом 0,25 Н, падающего с высоты 0,3 м, при общем количестве ударов 120; при испытании в приборе ЦНИИСа грунт трамбуют в один слой ударами груза весом 0,25 Н, падающего с высоты 0,3 м при количестве ударов 20.

Для испытаний берут пробы грунта в воздушно-сухом состоянии (высушивают при комнатной температуре), при котором возможно его просыпание и размельчение. Каждую пробу испытывают не более трех раз. При испытании грунтов, содержащих агрегаты, легко разрушающиеся при трамбовании, каждую пробу испытывают только один раз.

3.68. Средняя величина максимальной стандартной плотности составляет $\rho_d^{\max} = 1,75-1,81 \text{ г/см}^3$. Для легких суглинков ρ_d^{\max} равна $1,87-2,12 \text{ г/см}^3$, тяжелых - $1,67-1,85 \text{ г/см}^3$.

Оптимальная влажность W_{op} грунтов, как правило, на 0,01-0,03 меньше предела раскатывания в долях единицы. Среднее значение коэффициента α в формуле $W_{op}=W_p - \alpha$ составляет для суглинков $0,018 \pm 0,002$; для глин $0,02 \pm 0,003$. Среднее значение коэффициента λ в формуле $W_{op}=\lambda W_L$ равно

для суглинков $0,56 \pm 0,3$, для глин $0,51 \pm 0,01$ [41]. Для лес-
совых грунтов Центра Европейской части СССР получается
 $W_{op} = 0,46W_L + 0,4I$ и $\rho_d^{\max} = 2,26 - 1,7 W_L$ (множествен-
ный коэффициент корреляции $R = 0,9 \pm 0,94$ при объеме
выборки 160). Этими формулами рекомендуется пользоваться
для ориентированных определений оптимальной влажности и
максимальной стандартной плотности,

В результате уплотнения при оптимальной влажности
достигается плотная упаковка частиц, монолитная структура
грунта и улучшаются основные строительные свойства по-
род. Так, образцы ташкентского леса при соответственной
влажности размокали в диоктилированной воде за 12 ч.
После уплотнения до коэффициента уплотнения $K_u = 0,98$
при W_{op} время размокания увеличилось до 35–40 мин. Грун-
ты, уплотненные при оптимальной влажности, проявляют мини-
мальное морозное пучение, не набухают и не пылят.

После уплотнения лесов до $K_u = 1,0 - 1,03$ при опти-
мальной или несколько меньшей влажности они становятся
непроеодочными и малосжимаемыми. При этом также значи-
тельно увеличиваются показатели сопротивления сдвигу
(см. рио. II). Следует учесть, что уплотнение при низкой
влажности $W \leq W_{op}$, $G < 0,8$, где G – степень влажности
уплотненного грунта, и при увлажнении пород в процессе
эксплуатации сооружений не обеспечивает высоких показате-
лей прочности и деформативности. В этом случае грунты на-
бухают, появляются просадочные и постпросадочные дефор-
мации, нередко значительной величины.

3.69. Коэффициенты уплотнения K_u , выраженные в до-
лях от максимальной стандартной плотности, называют на
основании накопленного опыта. В настоящее время такой
прием не может гарантировать оптимальную плотность грунта.
Поэтому необходимо определять, исходя из требований ра-
боты грунта практически в упругой стадии и обеспечения
минимума приведенных строительно-эксплуатационных расхо-
дов [46–48].

3.70. В общем случае нагрузки \tilde{G}_0 на основание инженерных сооружений состоят из постоянной составляющей \tilde{G}_a (собственного веса грунта и веса сооружения) и временной \tilde{G}_p , действующей, как правило, периодически, циклически, например, поездной нагрузки из железнодорожной насыпи

$$\tilde{G}_0 = \tilde{G}_a + \tilde{G}_p . \quad (21)$$

Циклические напряжения вызывают дополнительные уплотнение грунтов, которое необходимо учитывать параллельно консолидации взвешенных масс от воздействия поездных нагрузок при назначении плотности или расчета сведок слоев, несущих конструкции в ее основании, т.е.

деформативные показатели при такой схеме нагружения являются (рис. 14):

остаточная деформация после первого цикла уплотнения λ_1 нагружки \tilde{G}_0 , т.е. отврат на оси ординат обычной компрессионной кривой;

остаточная деформация после первого цикла нагружения-разгружения λ_{1-p} , равная разности между начальным коэффициентом пористости Θ_0 до приложения нагрузки \tilde{G}_p и его конечным значением после окончания последней;

полная деформация после первого цикла уплотнения λ_{1-n} равная разности между коэффициентами пористости до приложения нагрузки \tilde{G}_a и после стабилизации сведки под ее действием.

3.71. Деформативные показатели уплотняемых взвешенных масс рекомендуется определять в результате компрессионных или трехосных (в условиях невозможности или ограниченного бокового разширения) испытаний грунтов нарушенной структуры.

Рекомендуется следующий порядок проведения испытаний. Нагрузки прикладывают в виде ударов орезу всей величиной отупени; они принимаются равными 0,2; 0,4; 0,6 МПа. Каждый образец испытывают определенной нагрузкой (на первом приборе 0,2, на втором 0,4, на третьем 0,6 МПа).

Каждую ступень выдерживают сутки, затем нагрузку снимают, опять выдерживают сутки и повторяют циклы нагружения-разгружения. Циклы нагружения повторяют до тех пор, пока наблюдается монотонное убывание значений характеристик остаточных деформаций (по показаниям мессур) в каждом цикле. Как только эти значения начинают увеличиваться, что соответствует достижению точности опытов, испытания прекращают [45]. Подобным образом фиксируют состояние незавершенной упругой компрессии.

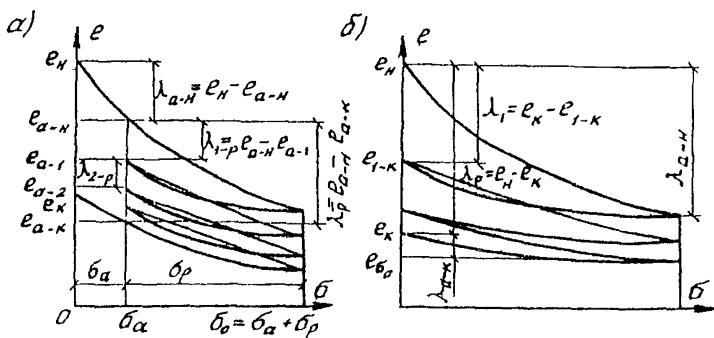


Рис. 14. Расчетные схемы:
а - по Г.М.Шахунянцу; б - принятая в работе

Все деформативные показатели относят к первому и последнему циклам нагружения-разгружения. Состояние незавершенной компрессии наступает через 2-8 циклов нагружения.

Полный цикл испытаний для грунтов, уплотняемых при оптимальной влажности, состоит из 9 опытов. Это три объемные массы скелета, соответствующие коэффициентам уплотнения 0,90; 0,95 и 1,00 при трех ступенях нагрузки: 0,2; 0,4 и 0,6 МПа.

3.72. В результате испытаний рекомендуется рассчитать значения, характеризующие деформации после первого цикла

уплотнения (λ_{a-n} ; λ_{i-p}) и на момент наступления незавершенной упругой компрессии (λ_p^{n3}), согласно рис. I4. Затем следует перейти от незавершенной к завершенной компрессии

$$\lambda_p = \lambda_p^{n3} / (1 - \mu), \quad (22)$$

где μ — коэффициент, определяемый после двух циклов нагружения — разгрузки.

$$\mu = \lambda_{a-p} / \lambda_{i-p}. \quad (23)$$

Далее выявляют зависимости $\lambda_i = f(\epsilon_n, \sigma_o)$; $\lambda_{i-p} = f[(\epsilon_n - \lambda_{a-n}), \sigma_o]$; $\lambda_{a-n} = f(\epsilon_n, \sigma_a)$, определяют коэффициенты пористости ϵ_o , обеспечивающие практическую упругую работу насыпей, строят комплексные характеристики упругой компрессии [47].

Значения ϵ_o рекомендуется определять решением системы уравнений:

$$\left. \begin{array}{l} \epsilon_o = \epsilon_k; \\ \lambda_i = f(\epsilon_n, \sigma_o) = 0, \end{array} \right\} \quad (24)$$

или

$$\left. \begin{array}{l} \epsilon_o = \epsilon_k; \\ \lambda_{i-p} = f[(\epsilon_n - \lambda_{a-n}), \sigma_o] = 0, \end{array} \right\}$$

где ϵ_k — конечное значение коэффициента пористости при наступлении упругой компрессии.

При мечане для решения уравнения (24) испытано 3 вида лессовидных суглинков, отобранных с разных объектов строительства.

Первый — дадювиальный лессовидный суглинок (район ст. Кандагач), второй — пролювиальный лессовидный суглинок (IV надпойменная эрозионная терраса р. Чирчик у г. Ташкента), третий — аллювиально-пролювиальный лессовидный суглинок предгорной пологонаклонной равнины (район Алма-Ата). Результаты всех экспериментов подвергнуты многофакторному корреляционно-регрессионному анализу с использованием ЭВМ.

Уравнения регрессии имеют вид:

$$\begin{aligned} \lambda_{a-n} = & 1,356 - 1,904 \epsilon_n - 2,520 \sigma_o - 6,079 T_p + 0,627 \epsilon_n^2 - 0,661 \sigma_o^2 + \\ & + 3,167 \epsilon_n \sigma_o + 15,115 G T_p, \end{aligned}$$

$$\begin{aligned}\lambda_1 &= 1,243 - 1,628 \Theta_h - 2,341 G_o - 5,981 I_p + 0,712 \Theta_h^2 - 0,789 G_o^2 + \\ &+ 3,124 \Theta_h G_o + 10,842 G_o I_p, \\ \lambda_p &= 0,128 - 4,813 I_p + 26,307 I_p^2 + 0,562 G_o^2 - 0,359 G_o I_p - 0,0001966 \Theta_h \Theta_p.\end{aligned}$$

Приведенные уравнения регрессии вполне надежны, действительно, критерий Стьюдента для коэффициентов уравнений лежат в пределах 5,10-15,54 при табулированном значении 2 (достоверная вероятность 0,95). Критерий Фишера, который должен быть больше 1,4, находится в пределах 3,6-10. Множественный коэффициент корреляции для уравнений составляет 0,94-0,96, а его критерий значимости-78,6-64,4 при табулированном значении 2.

Данные уравнения определены на основании 59 испытаний, в которых аргументы изменялись в следующих границах:

$$\begin{array}{ccccc} 0,13 & \geq & I_p & \geq & 0,06 \\ 0,8 & \geq & G_o & \geq & 0,2 \\ 0,80 & \geq & \Theta & \geq & 0,50 \end{array} \text{ МПа}$$

На рис. 15,а приведена комплексная характеристика упругой компрессии лессовидного суглинка, а на рис. 15,б номограмма $\Theta_o = f(G_o)$.

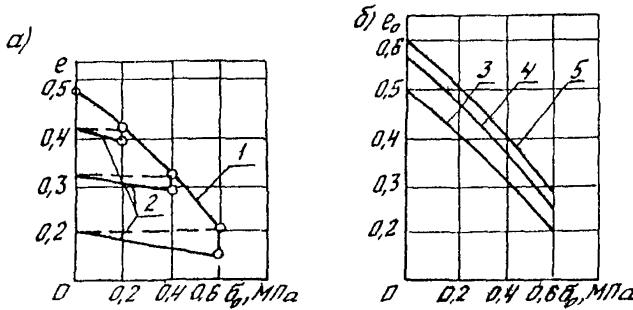


Рис. 15. Комплексная характеристика упругой компрессии лессовидного суглинка (а) и номограмма для определения плотности, обеспечивающей упругую работу насыпей из суглинков (б):

1 - $\Theta_0 = f(G_o)$; 2 - $\Theta_0 = f(\Theta_0 \bar{\sigma}_p)$; 3, 4, 5 - соответственно $I_p = 0,07$, $0,13$; $0,17$

3.73. Уплотнение грунтов вплоть до коэффициента по-ристости ϱ_o обеспечивает безошибочность насыпи. Но следует иметь в виду, что в ряде случаев достижение ϱ_o невозможно, технически сложно или экономически нерационально. В данном случае можно ограничить остаточные деформации допустимым пределом, предусмотрев соответствующий запас на осадку насыпи по высоте или ширине ее. При этом возникнут дополнительные расходы как строительные, так и эксплуатационные. Поэтому вопрос назначения рациональной степени уплотнения необходимо решать на основе технико-экономического сравнения возможных вариантов и перспективного развития рабочих параметров пути.

Осадка S слоя насыпи толщиной h_L без учета бокового расширения грунта будет

$$S = \sum \left(\frac{\lambda_{an} + \lambda_p}{1 + \varrho_n} \right) h_L. \quad (25)$$

Назначение рациональной плотности грунтов изложенным методом наиболее строго обосновано.

Приложение I

СОПОСТАВЛЕНИЕ КАЧЕСТВА МОНОЛИТОВ ГРУНТОВ, ОТОБРАННЫХ ИЗ ШУРФОВ И СКВАЖИН

Монолиты лесовых грунтов отобраны из шурфов, расчисток и скважин по разработанной технологии. Опытные участки были заложены в районе:

г.Днепропетровска на правом берегу р.Днепр ;

г.Ташкента на II и У надпойменных эрозионных террасах правого берега р.Чирчик, У эрозионной террасе левого берега р.Чирчик ;

г.Алма-Аты на предгорном шлейфе древнего конуса выноса р.Б.Алматинка, предгорной пологонаклонной равнине, верхней предгорной ступени.

Опробованные грунты по генезису принадлежат к пролювиальным, аллювиально-пролювиальным, делювиально-пролювиальным, золовым породам верхне и среднечетвертичного возраста.

В лаборатории были определены коэффициенты пористости, плотность сухого грунта, относительная просадочность методом двух кривых. Затем были подсчитаны отношения значения λ от деления указанных показателей, определенных по монолитам, отобранным из шурфов, к соответствующим показателям, определенным по монолитам, отобранным из скважин, т.е. $\frac{E''}{E''_{ск}} ; \frac{\rho_d''}{\rho_d''_{ск}} ; \frac{\delta_{hp}}{\delta_{hp}''}$.

Анализ статистик (табл. I) показывает, что средние значения коэффициентов пористости, определенных по монолитам из скважин, незначительно отличаются от соответствующих средних коэффициентов пористости, определенных по монолитам из шурфов, так как величина λ близка к 1. Худшие статистические показатели получены для грунтов из района г.Днепропетровска. Ниже дан анализ для этих пород.

Поскольку значения средних квадратичных отклонений коэффициентов асимметрии $3 \cdot S_d = 3 \cdot 0,062 = 0,186$ и эксцесса $5 \cdot S_d = 5 \cdot 0,124 = 0,620$ больше соответствующих зна-

Таблица I

Показатели	Среднее по шурфу/ скважине	Среднее квадратичное отклонение	Коэффициент вари- ации	Среднее квадратичное отклонение от среднего	Среднее квадратичное отклонение от среднего квадратичного	Число опыт- ных точек
Район Днепропетровска:						
отношение $\epsilon_{\text{ш}}^{\text{ш}} / \epsilon_{\text{скв}}^{\text{скв}}$	1,078	0,136	0,126	0,025	0,026	27
отношение $\delta_{\text{ш}}^{\text{ш}} / \delta_{\text{скв}}^{\text{скв}}$	1,272	0,929	0,73	0,120	0,132	58
Район Алма-Аты:						
коэффициент пористости	0,929/0,915					
отношение $\epsilon_{\text{ш}}^{\text{ш}} / \epsilon_{\text{скв}}^{\text{скв}}$	1,026	0,071	0,069	0,011	0,011	15
пористость n , %	48/48					
влажность	0,114/0,114					
плотность скелета	1,41/1,42					
отношение $\rho_{\text{ш}}^{\text{ш}} / \rho_{\text{скв}}^{\text{скв}}$	1,017	0,042	0,041	0,011	0,011	15
Район Ташкента:						
плотность скелета	1,50/1,47					
отношение $\rho_{\text{ш}}^{\text{ш}} / \rho_{\text{скв}}^{\text{скв}}$	1,026	0,014	0,014	0,004	0,004	10
отношение $\delta_{\text{ш}}^{\text{ш}} / \delta_{\text{скв}}^{\text{скв}}$	1,185	0,392	0,331	0,131	0,110	9

чений $|\lambda| = 0,145$ и $|\lambda| = 0,224$, распределение λ_1 можно считать нормальным.

С доверительной вероятностью 99,8% среднее значение λ не выйдет за интервал $\pm 0,086$, т.е. $0,992 - 1,164$. При этом максимальная разница в определенных средних значениях коэффициента λ составляет 0,16. Таким образом, разница в плотностях монолитов, отобранных из скважин, примерно соответствует шуму, связанныму с природной неоднородностью лесовых грунтов. Незначительное смещение среднего значения λ можно компенсировать увеличением количества параллельных определений коэффициентов пористости или плотности следа грунта.

Компрессионные свойства грунтов изучались в одометрах систем ЦНИИСа и Гидропроекта.

Коэффициент сжимаемости грунтов по скважинам и шурфам изменяется от 0,008 до 0,060. Абсолютная величина разности коэффициента сжимаемости по скважинам и шурфам изменяется от 0 до 0,029. Таким образом, разности составляют значительную часть абсолютной величины самого измерения.

Описанным выше способом были определены отношения $\lambda_1 = \delta_{np}^{sh} / \delta_{np}^{ckb}$, где δ_{np}^{sh} – относительная просадочность монолита из шурфа; δ_{np}^{ckb} – то же из скважины. Ниже дан анализ выборки для пород из района г.Днепропетровска.

Значения λ распределены нормально ($0,882 > 0,793$ и $2,835 > 2,663$). По шурфам получаются неоколько большие значения просадочности по сравнению с монолитами, отобранными из скважин. Однако и здесь ошибки определения δ_{np} сопоставили с ошибками, связанными с природной изменчивостью свойств грунтов. Интервал для λ с вероятностью 99,8% составляет 0,876-1,668.

Непостоянство знака при параллельных определениях просадочности по монолитам, отобранным из шурфов и скважин, свидетельствует о том, что определять δ_{np} можно по монолитам, отобранным из скважин. Однако здесь особую важность представляет дублирование экспериментов для полу-

чения достоверных данных. Если при обычных компрессионных испытаниях ограничиваются одной повторностью опытов, то исследование компрессионных свойств лессовых грунтов требует трех-четырехразового дублирования экспериментов.

Рассмотрим пример определения качества монолитов грунтов, отобранных из скважин способом "свободного" падения в районе г. Ташкента (см. пп. 2.15-2.18 настоящих Методических рекомендаций). Монолиты отобраны грунтоносом Д-ГМ с внутренним диаметром 80 мм с глубины 2-6 м. Высота сбрасывания бурового инструмента над забоем скважины составила 2 м, длина монолитов - 0,135-0,155 м, диаметр - 0,253-0,258. Результаты лабораторного определения свойств лессовидного суглинка приведены в табл. 2 (было сделано по три определения плотности сухого грунта методом режущего кольца для каждого образца, причем первое определение для образца, находящегося в верхней части монолита).

Из средней части монолитов грунтов отобраны образцы в кольца одометров для определения относительной просадочности. Анализ результатов показывает, что по первой площадке условия контроля 1,2,3,4 соблюдены. Условие I подтверждено данными лабораторных определений коэффициента пористости, пределов пластичности и влажности. Действительно, рассматриваемый слой можно отнести к одному инженерно-геологическому элементу, так как по результатам I5 определений:

среднее значение влажности составляет 0,079, коэффициент вариации - 0,059;

среднее значение коэффициента пористости равно 0,946, коэффициент вариации - 0,129;

среднее значение числа пластичности составляет 0,076, коэффициент вариации - 0,103.

Признак I соблюдается, так как в пределах одного инженерно-геологического элемента плотность лессовых пород несколько увеличивается, а просадочность соответственно уменьшается.

Таблица 2

Геоморфологический элемент	Номер образца	Глубина отбора, м	Плотность скелета грунта, г/см ³	Влажность	Плотность скелета грунта, г/см ³	Коэффициент пористости	Относительная просадочность при Р = 0,3 МПа	
							по одной кривой	по двум кривым
У надпойменная эрозионная терраса левого берега р.Чирчик	1	2,7	1,38 1,39 1,40	0,070 0,069 0,071	1,29 1,30 1,31	1,078 1,061 1,046	0,051	0,051
То же	2	3,5	1,51 1,53	0,0895 0,089	1,39 1,40	0,928 0,914	0,048	0,032
- " -	3	5,0	1,62 1,70 1,72	0,093 0,0935 0,094	1,48 1,56 1,57	0,810 0,718 0,707	0,018	0,030
У надпойменная эрозионная терраса правого берега р.Чирчик	4	6,0	1,66 1,68 1,64	0,170 0,171 0,169	1,42 1,43 1,40	0,901 0,888 0,928	0,011	0,067

Признак 2 соблюдается, так как коэффициенты вариации не превышают значений, указанных в ГОСТ 20522-75 [19].

Признак 3 соблюдается, так как плотность призабойных образцов из всех монолитов выше, чем образцов из верхней и средней частей. Это свидетельствует о некотором уплотнении грунтов в призабойной части, которое вызвано технологией отбора монолитов способом "свободного" падения.

Наконец, и признак 4 также соблюдается.

Соблюдение всех условий и признаков *ненарушенности* сложения грунта монолитов позволяет утверждать о высоком качестве образцов I, 2, 3.

Однако монолит 4, несмотря на отсутствие видимых нарушений его сложения, может приниматься к лабораторным испытаниям только как образец нарушенного сложения. Так, из табл. 2 видно, что в этом случае не соблюдаются сразу два признака - 3 и 4. Этот образец был отобран с нарушением оптимальной технологии. Высота сбрасывания бурового снаряда составила 3,5 м, а высота монолита превысила 200 мм, т.е. монолит вошел в часть грунтоноса (удлинитель), предназначенную для сбора шлама.

Приложение 2

РАЗМЕЩЕНИЕ ТОЧЕК ОПРОБОВАНИЯ ПРИ ПОМОЩИ ФАКТОРНЫХ ПЛАНОВ

Ниже изложены основные положения методики размещения точек опробования и методики планирования.

При опробовании грунтов на участке трассы длиной 1 км планирование двухфакторного (глубина и длина) ортогонального центрального композиционного плана (ОЦКП) приводит к необходимости проходки трех скважин (И 1, И 6, И II) с отбором монолитов грунтов на скв. 1 (И I) с глубины h 2,5,8 м; скв. 2 (И 6) – 2,5,8 и 16 м (контрольная точка) и скв. 3 (И II) – 2,5,8 м. При этом известно, что изменение просадочности лессовой толщи до глубины 10 м носит параболический характер, а ниже – прямолинейный или $\delta_{hp} = \text{const}$. Подобный характер изменения просадочности имеет место во многих районах Украины.

При опробовании грунтов на площадке размером $L \times B = 100 \times 50$ м (рисунок) на стадии инженерно-геологической съемки достаточно спланировать полный факторный эксперимент (ПФЭ) и пройти скважины по углам площадки. На стадии инженерно-геологической разведки ПФЭ дополняют до ОЦКП и получают план разведки, указанной на рисунке,а. В этом случае необходимо пройти 9 скважин, отобрать: И 5+1 (контрольный) = 16 монолитов грунта и произвести $8 \times 4 + 6 \times 3 + 4 \times 3 + 1 \times 3 = 56$ испытаний на просадочность. Для сравнения укажем, что по рекомендациям [15] в этом случае необходимо пройти 4 скважины и отобрать монолиты через 2 м, т.е. 36 монолитов. При использовании ОЦКП математическую модель выбирают в виде

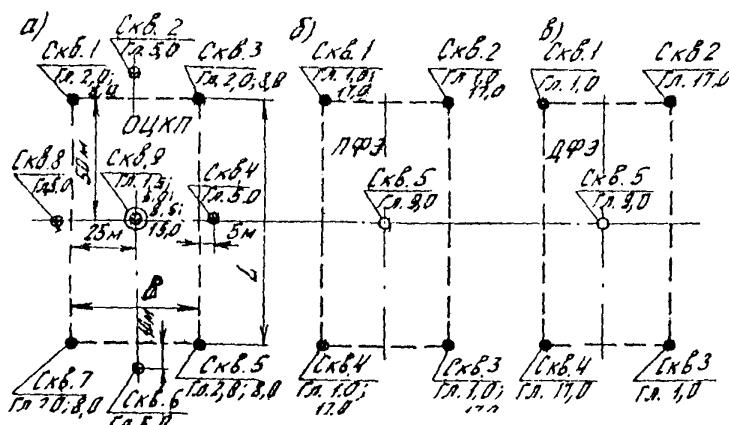
$$\delta_{hp} = a_0 + a_1 h + a_2 b + a_3 L + a_4 h^2 + a_5 b^2 + a_6 L^2 + a_7 h b + a_8 h L + a_9 b L,$$

где a_i – коэффициенты уравнения регрессии.

Если известно, что изменение относительной просадочности в трехмерном пространстве имеет строго линейный

характер (просадочная толща подстилается галечниками), то в этом случае достаточна реализация дробного факторного эксперимента (см. рисунок, в) с проходкой $4 + I$ (контрольная) = 5 окований и отбором $4+I$ (контрольный с гл. 9м) = 5 монолитов грунта. В этом случае математической модель имеет вид

$$S_{np} = a_0 + a_1 h + a_2 B + a_3 L.$$



Расположение точек опробования на площадке 100x50 м при планировании:

а - ортогонального центрального композиционного плана (ОЦКП); б - полного факторного эксперимента (ПФЭ);

в = дробного факторного эксперимента (1/2);

● - точка опробования по ПФЭ; Φ - звездные точки;

При отсутствии таких сведений сначала реализуют ПФЭ (см. рисунок 6) с математической моделью

$$S_{\text{inv}} = a_0 + a_1 h + a_2 B + a_3 L + a_4 hB + a_5 hL + a_6 BL.$$

Последний при несоответствии математической модели действительности дополняют до ОШП (см. рисунок 8).

Таковы основные принципы методики планирования раз-
вивка методом активных факторных планов.

Приложение 3

ОПРЕДЕЛЕНИЕ ДЕФОРМАЦИЙ В МАССИВЕ ЛЕССОВЫХ ГРУНТОВ ПРИ УВЛАЖНЕНИИ

Процесс просадочности оказывает сложное влияние на формирование напряженно-деформированного состояния массива лессового грунта. В первом приближении рекомендуется считать, что процесс влагопереноса при увлажнении массива и возникающие в этой связи напряжения аналогичны процессу формирования термонапряженного состояния. Ниже решена одномерная задача уплотнения слоя неводонасыщенного лессового грунта мощностью H при замачивании его при воздействии какой-либо поверхностной нагрузки интенсивностью q и собственного веса грунта ρg .

Предположим, что основная часть просадки происходит на фронте замачивания, а основной расход воды на этом фронте $Q(h)$ будет определен изменением водосодержания в слое dh за время dt .

$$\left. \begin{aligned} (\mathcal{K}_d dH(h))/dh &= (Q(h)dh)/dt, \\ Q(h) &= (\rho_d(h)/\rho_s) \mathcal{E}_h(h) (1 - G(h)) \delta_{np}(h) \mathcal{K}, \end{aligned} \right\} \quad (1)$$

где $\rho_d(h)$ - изменяющаяся с глубиной плотность сухого грунта на нарушенного сложения; $\mathcal{E}_h(h)$ - изменяющийся с глубиной начальный коэффициент пористости; $G(h)$ - изменяющаяся с глубиной степень влажности; \mathcal{K} - переводной коэффициент; если $Q(h)$ - поверхностный расход, то размерность \mathcal{K} в м/с .

Если принять зависимость $\delta_{np} = f(p)$ прямолинейной, то закон изменения с глубиной относительной просадочности с учетом собственного веса грунта примет вид

$$\delta_{np}(h) = b_o(h) + a_o(h)(q + \rho_{sat} h g), \quad (2)$$

где $b_o(h)$ - изменяющийся по глубине параметр прямой; $a_o(h)$ - изменяющийся с глубиной коэффициент относительной сжимаемости;

ρ_{sat} — плотность

грунта в водонасыщенном состоянии.

Если принять, что слой грунта мощностью h однороден, а именно так и рекомендуется производить послойную разбивку массива грунта на слои, то

$$Q(h) = (\rho_d / \rho_s) (\epsilon_h (1 - G) - B_o - a_o (q + \rho_{sat} h)) K. \quad (3)$$

Тогда уравнение (1) принимает вид

$$K_C = \frac{h + H_o + H_k}{h} = (B_1 - B_2 h) \frac{dh}{dt}, \quad (4)$$

где H_k — напор капиллярного вакуума на фронте замачивания,

$$B_1 = (\rho_d / \rho_s) \epsilon_h (1 - G) - B_o - a_o q; \quad B_2 = a_o \rho_{sat} q.$$

Решение (4) при $h(0) = 0$ имеет вид

$$\frac{h}{H_o + H_k} - \ell_n \left(1 + \frac{h}{H_o + H_k} \right) - \frac{B_2}{B_1} \left[\frac{h}{2(H_o + H_k)} (h - 2(H_o + H_k)) + \right. \\ \left. + (H_o + H_k) \ell_n \left(1 + \frac{h}{H_o + H_k} \right) \right] = \frac{K_C t}{B_1 (H_o + H_k)}. \quad (5)$$

При $B_1 = 0$, т.е. при отсутствии просадочности на фронте замачивания это решение совпадает с решением, полученным П.Я.Полубариновой-Кочиной (1977 г.) для деформируемой пористой среды.

Если происходит капиллярное замачивание слоя толщиной h' снизу вверх вследствие капиллярного поднятия уровня грунтовых вод в подстилающем слое, тогда уравнение (4) принимает вид

$$K_C = \frac{H_o + H_k - h'}{h'} = (B_1 - B_2 (h' - h)) \frac{dh}{dt}. \quad (6)$$

Уравнение (6) с учетом $h(0) = 0$ решается следующим образом:

$$-\frac{h'}{H_o + H_k} - \ell_n \left(1 - \frac{h'}{H_o + H_k} \right) - \frac{B_2}{B_1 a_o \rho_{sat} q} \left[\frac{h'}{H_o + H_k} \left(\frac{h'}{2} (H_o + H_k) + \right. \right. \\ \left. \left. + H_o + H_k \ell_n \left(1 - \frac{h'}{H_o + H_k} \right) \right] = \frac{K_C t}{B_1 a_o \rho_{sat} q (H_o + H_k)}. \quad (7)$$

Решения (5) и (7) рекомендуются для определения деформаций массива лессового грунта.

СПИСОК ЛИТЕРАТУРЫ

1. Ломтадзе В.Ф. Инженерная геология. Инженерная геодинамика. Л., Недра, 1978, 479с.
2. Рекомендации по проведению инженерно-геологических изысканий в районах распространения лессов и лессовидных грунтов. М., ПНИИС Госстроя СССР, 1968, 57 с.
3. Строительные нормы и правила. Строительная климатология и геофизика. СНиП II-А.6-72.М., Стройиздат, 1973, с.20.
4. Абелев Ю.М., Абелев М.Ю. Основы проектирования и строительства на просадочных макропористых грунтах. М., Стройиздат, 1979, 271 с.
5. Ларионов А.К., Приклонский В.А., Ананьев В.П. Лесовые породы и их строительные свойства. М., ГосгегоЛтехиздат, 1959, 367 с.
6. Лысенко М.П. Лесовые породы. Л., Недра, 1978, 208 с.
7. Крутов В.И. Расчет фундаментов на просадочных грунтах. М., Стройиздат, 1972, 176 с.
8. Каган А.А. Расчетные показатели физико-механических свойств грунтов. Л., Стройиздат, 1973, 143 с.
9. Игнатова О.И. Об изменчивости характеристик грунтов оснований зданий и сооружений. Труды ПНИИС, вып.68. М., 1977, с. 78-83.
10. Сквальцкий Е.Н. Об опробовании лесовых пород при картировании предгорных районов. Инженерные изыскания в строительстве. Серия XУ, вып. I (66). М., ЦНИИС Госстроя СССР, 1978, с. 48-51.
11. Кригер Н.И., Лесо, его свойства и связи с географической средой. М., Наука, 1965, 296 с.
12. Ларионов А.К. Методы исследования структуры грунтов. М., Недра, 1971, 200 с.
13. Горькова И.М. Физико-механические исследования дисперсных осадочных пород в строительных целях. М., Стройиздат, 1975, с.150.

14. Сергеев Е.М. и др. Грунтоведение. М., изд. МГУ, 1973, с. 17-385.
15. Руководство по проектированию оснований зданий и сооружений. М., Стройиздат, 1978, 375 с.
16. Рекомендации по выбору и эффективному применению способов бурения инженерно-геологических скважин в различных природных и геологических условиях. М., ПНИИИС, 1974, 32 с.
17. Биневич Б.А. Результаты экспериментальных исследований влияния конструкции бурового наконечника на деформацию грунтов забоя скважины. Инженерные изыскания в строительстве. Реферативный сборник № 5.8., 1970, с. 14-16.
18. Биневич Б.А., Шверц С.Б. Опыт отбора монолитов лессовидных грунтов из буровых скважин. - Транспортное строительство, 1967, № 12, с. 43-44.
19. Грунты. Метод статистической обработки результатов определений характеристик. ГОСТ 20522-75, 13 с.
20. Грунты. Методы лабораторного определения гранулометрического зернового и микроягрегатного состава. ГОСТ 12536-79, 19 с.
21. Гольдштайн М.Н. Механические свойства грунтов. М., Стройиздат, 1973, 374 с.
22. Гольдштайн М.Н. Механические свойства грунтов. М., Стройиздат, 1979, 304 с.
23. Грунты. Метод лабораторного определения влажности. ГОСТ 5180-75, 4 с.
24. Грунты. Метод лабораторного определения границ текучести и раскатывания. ГОСТ 5183-77, 7 с.
25. Галай Б.Ф. Корреляционные зависимости между показателями пластичности глинистых грунтов. Известия высших учебных заведений. Геология и разведка, 1978, № 8, с. 100-103.
26. Леонович И.И., Шабинский В.В. Метод статистической обработки результатов контроля качества уплотнения земляного полотна. В сб.: "Строительство и эксплуатация автомобильных дорог и мостов". Минск, Белдорник, 1977, с. 54-66.
27. Приклонский В.А., Грунтоведение. М., Госгеготехиздат, 1955, ч. 1 и 2, 431 с.

28. Грунты. Метод лабораторного определения удельного веса. ГОСТ 5181-79. М., 6 с.
29. Руководство по лабораторным геотехническим исследованиям грунтов. М., Справодпрект, 1975, 190 с.
30. Руководство по лабораторным исследованиям физико-механических свойств грунтов при производстве инженерных изысканий для строительства. М., Стройиздакиия, 1976, 136 с.
31. Грунты. Методы лабораторного определения объемного веса. ГОСТ 5182-78. М., 10 с.
32. Грунты. Методы радиометрического определения объемного веса. ГОСТ 23061-78. М., 15 с.
33. Денисов Н.Я. О природе деформаций глинистых пород. М., Речиздат, 1951, с. 45-47; 173-227,
34. Чаповский Е.Г. Лабораторные работы по грунтоведению и механике грунтов. М., Недра, 1975, 303 с.
35. Бирюков Н.С., Казарновский В.Ф., Мотылев Ю.Л. Методическое пособие по определению физико-механических свойств грунтов. М., Недра, 1975, 176 с.
36. Рекомендации по лабораторным методам определения характеристик набухающих грунтов. М., Стройиздат, 1974, 16 с.
37. Методические рекомендации по проектированию земляного полотна железных дорог из набухающих грунтов. М., изд. ЦНИИСа, 1973, 32 с.
38. Грунты. Метод лабораторного определения предела прочности (временного обрывотяжения) при одностороннем сжатии. ГОСТ 17245-79. М., 5 с.
39. Грунты. Метод лабораторного определения характеристик просадочности. ГОСТ 23161-78. М., 10 с.
40. Руководство по лабораторному определению деформационных и прочностных характеристик просадочных грунтов. М., Стройиздат, 1975, 59 с.

41. Гольдштейн И.Н., Макаренко Н.А. Упрощенный метод определения относительной просадочности лессовых грунтов. - Основания, фундаменты и механика грунтов, 1978, № 1, с. 24-26.
42. Грунты. Методы лабораторного определения сопротивления срезу. ГОСТ 12248-78, 17 с.
43. Масчин С.Р. Начальная и длительная прочность глинистых грунтов. М., Недра, 1978, 207 с.
44. Грунты. Метод лабораторного определения максимальной плотности. ГОСТ 22733-77, 10 с.
45. Методические рекомендации по определению деформативных свойств уплотняемых грунтов для расчета их осадок и назначения плотности с учетом действующих напряжений. М., изд. ЦНИИСа, 1973, 28 с.
46. Шахунянц Г.М. О значении рациональной степени уплотнения грунтов. - Путь и путевое хозяйство, 1978, № 6, с. 42-44.
47. Юровский Б.Л. Коэффициенты пористости, обеспечивающие упругую работу насыпи. - Путь и путевое хозяйство, 1978, № 10, с. 33-35.