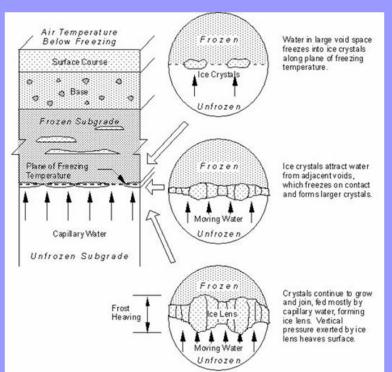


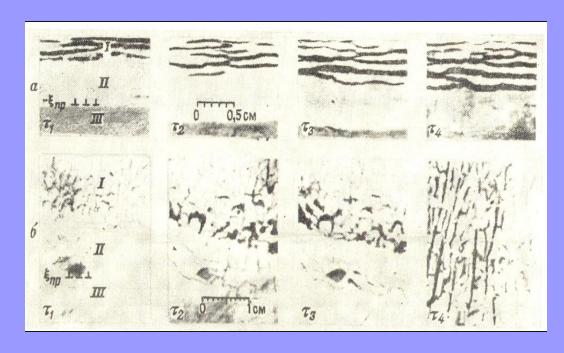
Аллювиальный суглинок при промерзании при температуре около -6°С; строение переходной промерзающей области («зоны промерзания»); вертикальный размер образца 10 см. Фото С.Акагава



Представление о протяженной зоне промерзания с отдельными центрами кристаллизации является основополагающим для понимания строения мерзлых пород. В англоязычной литературе для обозначения такого объемного промерзания вблизи нулевой изотермы используется термин «fringe», означающий в переводе «бахрома», или «кайма».

Криогенное строение определяется первичным строением отложений и условиями промерзания.

Зарождение и рост шлиров льда в промерзающих глинах каолинитового (а) и монтмориллонитового состава (б)

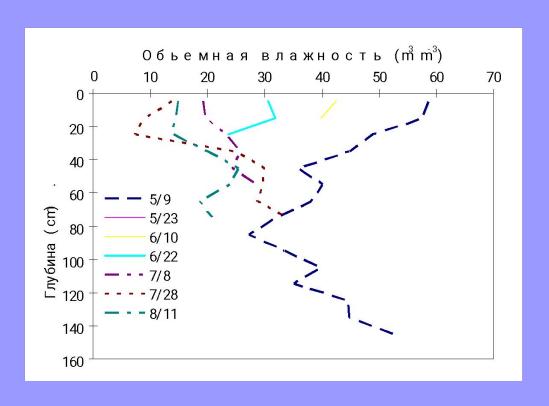


- 1 мерзлый участок со сформировавшейся ранее шлировой криотекстурой, льдовыделение в данный момент уже почти отсутствует
- 2 промерзающий участок («зона промерзания»), куда происходит миграция влаги и где происходит зарождение микропрослоев льда и их развитие
- 3 талая обезвоживающаяся часть грунта

Включения в лед

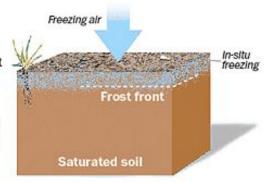


Изменение влажности при промерзании

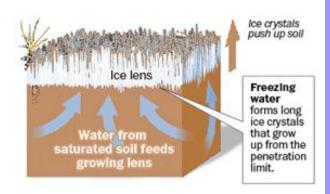


Миграция влаги

A heave begins with a hard freeze, which creates a **frost front** that penetrates the soil. The front causes **in-situ freezing** of water held between soil particles. As ice expands in the frozen ground, it increases soil volume by 9 percent.

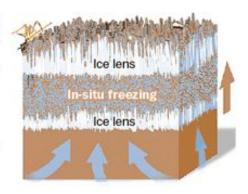


The heavy lifting begins when the frost front reaches a penetration limit. Fed by water from the saturated ground below, an ice lens forms and pushes upward, displacing and lifting the in-situ frozen soil.



The lens stops growing when its water supply runs out, at which point the frost front continues downward until it reaches saturated soil again and forms another ice lens.

The process can continue to plunge deeper, threatening the stability of any structure it might undermine. District building codes require that foundations extend 2 ½ feet into the ground to protect them from heaving frost.



Сколько воды передвигается?

$$dq = kdG = k \left[-Q \frac{dT}{T} - (v_{ice} - v_{w}) dp \right]$$

Передвижение воды

$$q_s = \alpha_{11}(\Delta P + \rho_s Q \frac{\Delta T}{T})$$

Формула Б.В.Дерягина (1987) для миграции влаги

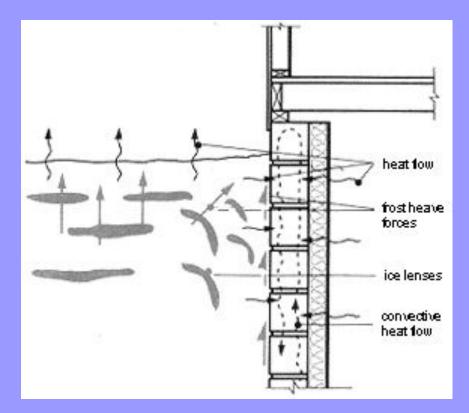
Передвижение пара

$$V = \frac{K}{P} * \frac{P_H - P_B}{l} = \frac{K * \Delta a}{l}$$

Формула А.Т.Морозова (1938) для миграции парообразной влаги



Происхождение слоистой криогенной текстуры: миграция воды к горизонтальному фронту (1) и унаследованность текстуры (2)



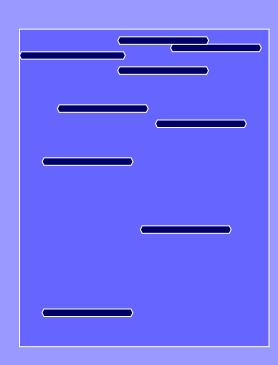
Происхождение слоистой криогенной текстуры: миграция воды к горизонтальному фронту



Происхождение слоистой криогенной текстуры: унаследованность текстуры

Слоистые криогенные текстуры: разряжение с глубиной







Слоистые криогенные текстуры: строение контакта с жильным льдом

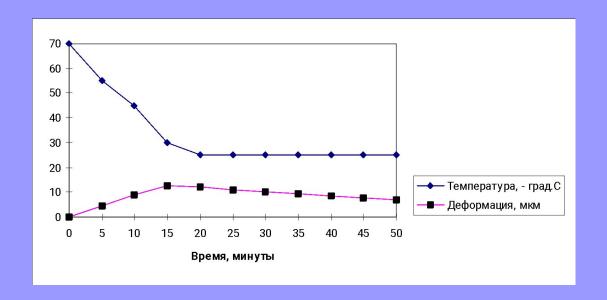


Слоистые криогенные текстуры: как долго могут расти ледяные включения?

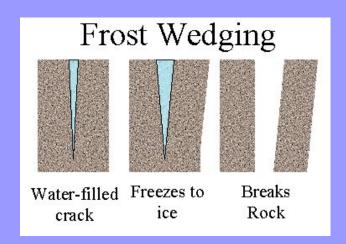


Усадка в талой зоне

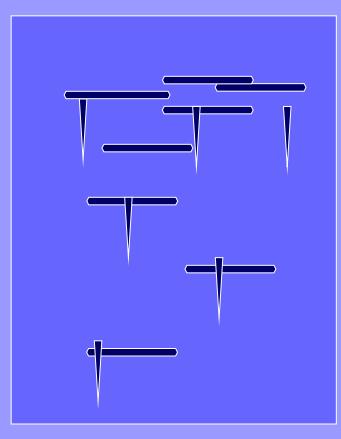
Температурные деформации



Температурные деформации образца мерзлого суглинка длиной 20 мм при повышении температуры

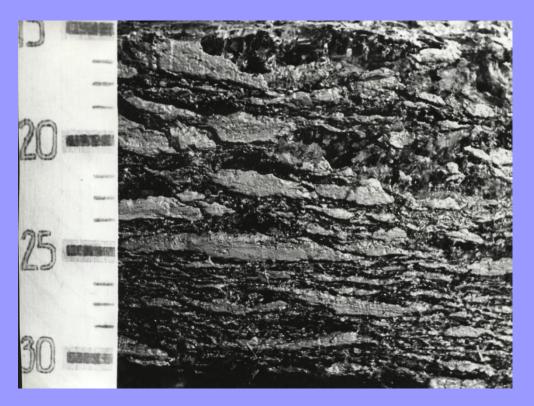


Происхождение сетчатой текстуры



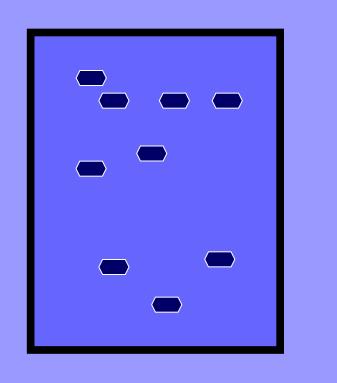


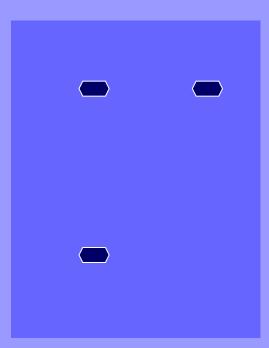
Происхожде ние сетчатой текстуры



Сетчатые криогенные текстуры: почему столько льда?

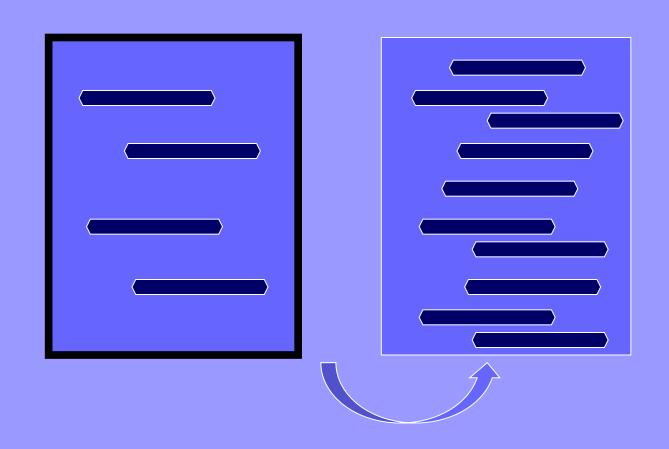
Открытая и закрытая система: песок - поршневой эффект

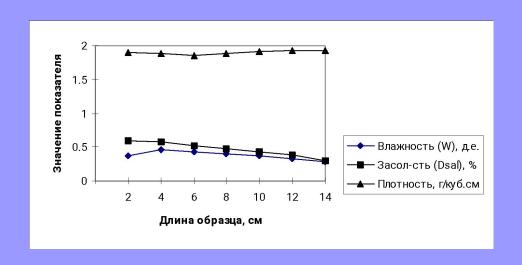






Открытая и закрытая система: глина - миграция влаги к фронту промерзания



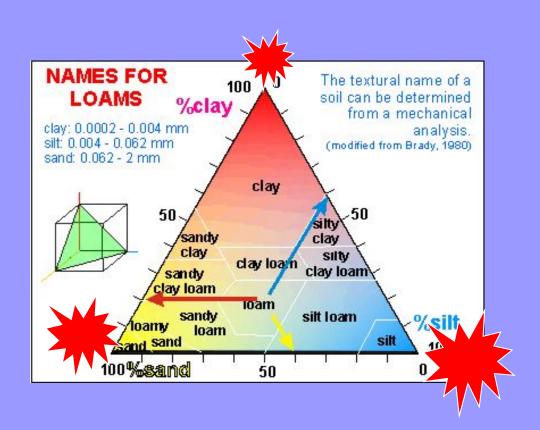


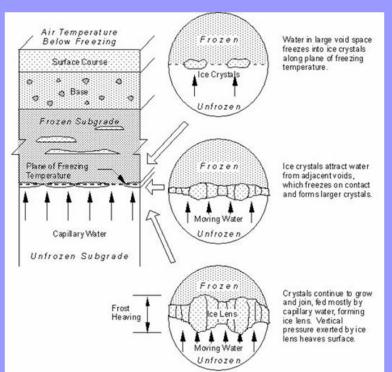
Соли

Распределение влажности, солей (засоление морской солью) и плотности по длине образца мерзлого суглинка, промерзавшего сверху (на рисунке слева) в закрытой системе при -3.5 С при заданной начальной засоленности 0.5%

Влияние дисперсности в глинистых породах:

Суглинок > супесь > глина



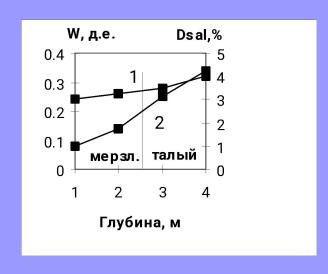


Представление о протяженной зоне промерзания с отдельными центрами кристаллизации является основополагающим для понимания строения мерзлых пород. В англоязычной литературе для обозначения такого объемного промерзания вблизи нулевой изотермы используется термин «fringe», означающий в переводе «бахрома», или «кайма».

Криогенное строение определяется первичным строением отложений и условиями промерзания.

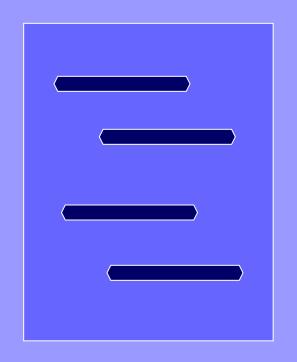
Влияние состава: дисперсность

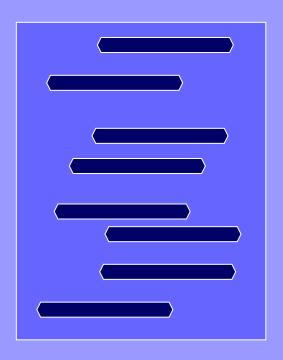




Особенности промерзания засоленных грунтов различного состава: распределение влажности (W, кривая 1) и засоленности (Dsal, кривая 2) в мерзлом образце морского суглинка после одностороннего промерзания (a) и при новообразовании мерзлоты на песчаной морской косе в п.Амдерма (б)

Влияние влажности

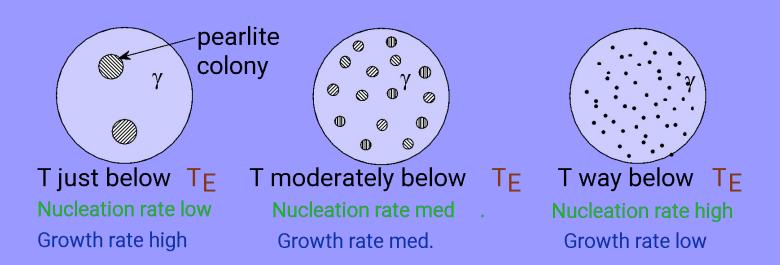


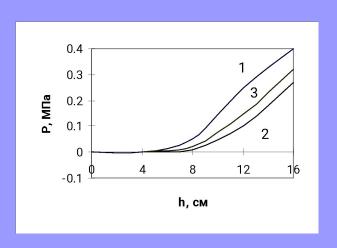


Влияние минерального состава

Каолин> гидрослюды> монтмориллонит

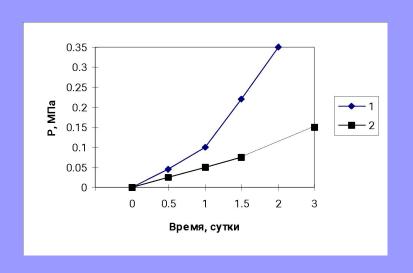
Влияние скорости промерзания





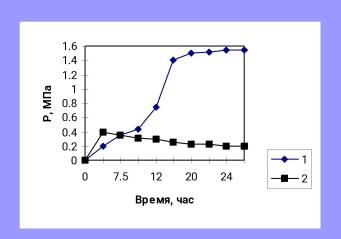
Давления и напряжения

Напряжения пучения на датчике с жесткостью 800 МПа/м в различных промерзающих породах: 1 - каолин; 2 - суглинок; 3 - супесь



Открытая и закрытая система

Напряжения пучения в суглинке при -2 С: 1 - с подтоком влаги из нижележащего слоя песка; 2 - без подтока влаги (закрытая система). Жесткость датчика Кg=1500 МПа/м.

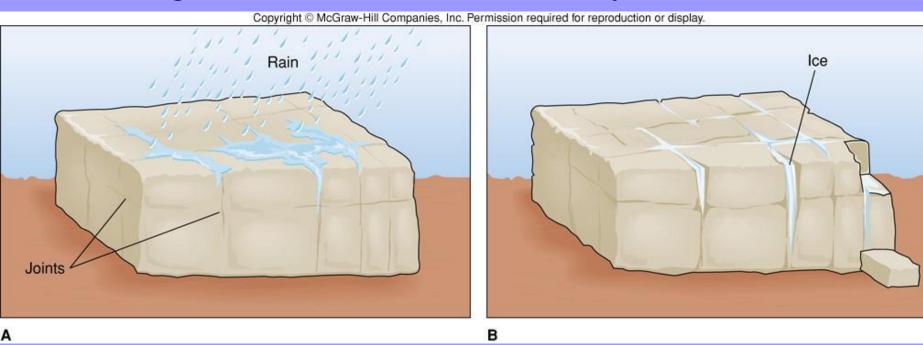


Односторонне и всестороннее промерзание

Напряжения пучения при промораживании при -5 пятисантиметрового образца суглинка: 1 - одностороннее промерзание; 2 - всестороннее промерзание. Жесткость датчика Kg=1500 М Π а/м.

Mechanical Weathering

Frost-Wedging: water expands by 9% upon freezing – most significant where freeze-thaw cycle occurs often.



Frost Heaving: cooler under rocks, freezes first, expands and lifts.

Циклы промерзания-оттаивания

Table 4.1. The frequency of some typical freeze-thaw cycles, variously defined, as recorded in different types of periglacial environments.

Location	Climatic Type	Ground Cycles	Cycles at 1.0-2.0 cm	Cycles at 5.0 cm	Cycles at 20cm	Definition of Cycle
Resolute Bay, Canada, 74° N	High Arctic	23	n.d.	0	n.d.	-2 to 0°C (28-32°F) (Cook and Raiche, 1962)
Mesters Vig, Greenland, 72° N Siberia	High Arctic	23	n.d.	18	n.d.	Amplitude ≥ 0 °C (Washburn, 1967)
(a) Kolyma, 67° N	Continental - tundra	50	n.d.	n.d.	2	Temperature transitions across 0°C (Ushakova, 1986)
(b) Vilyusk, 63°N	Continental - taiga	94	n.d.	n.d.	2	(Callakova, 1900)
(c) Krasnoyarsk, 56° N	Continental - taiga/steppe	59	18	14	4	
Signy Island, 61°S	Low temperature range		19	4		+0.5 to -0.5 °C (Chambers, 1966)
Front Range, Colorado, 39° N	Alpine (3750m)	n.d.	9	n.d.	n.d.	>0°C and <0°C within 24 hours (Fahey, 1973)
	Subalpine(3000m)	n.d.	50	n.d.	n.d.	(1 and)(12/2)
Japanese Alps, 35° N	Alpine (2800 m)	n.d.	88	n.d.	n.d.	-2 to +2°C (Matsuoka, 1990)
Terra Nova Bay 74°S	Antarctica	42	n.d.	n.d.	n.d.	-4.0°C (French and Guglielmin, 1999

n.d., not determined.

Mechanical Weathering

Temperature Changes: differential expansion (deserts, mountains, & forest fires).



Криогенное выветривание

Table 4.7. Some experimental data that demonstrate the instability of quartz particles when subject to cryogenic weathering.

Condition of Experiment		Mineral	Content of Grain Size (%)							
			Diameter of Grain (mm)							
			0.25-0.1	0.1-0.05	0.05-0.01	0.01-0.005	0.005-0.001			
Before experiment		Quartz	100	725			_			
AND THE RESERVE OF THE PARTY OF		Feldspar	100	-			-			
		Calcite	100	-	-	-	-			
		Biotite	100	-	-	-	-			
2. Freezing-thawing	-10°C to +15°C	Quartz	11	20	68	1	_			
water-saturated		Feldspar	7	44	48	1	1			
		Calcite	6	1	20	30	29			
		Biotite	98	-	1	-	1			
3. Freezing-heating dry	-10° C to $+50^{\circ}$ C	Quartz	98.5	1	0.5	-	-			
4		Feldspar	98	1.5	0.5	-	_			
		Calcite	93.5	5	1	0.5	-			
		Biotite	100	-	-	-	-			
4. Wetting-drying in	+18 to +20°C	Quartz	100	-	-		-			
laboratory condition		Feldspar	100	-	_	_	_			
**************************************		Calcite	100	-	4	-	-			
		Biotite	100	-	-	-	-			

Source: Konishchev and Rogov (1993). Reproduced by permission of John Wiley & Sons Ltd.

Mechanical Weathering

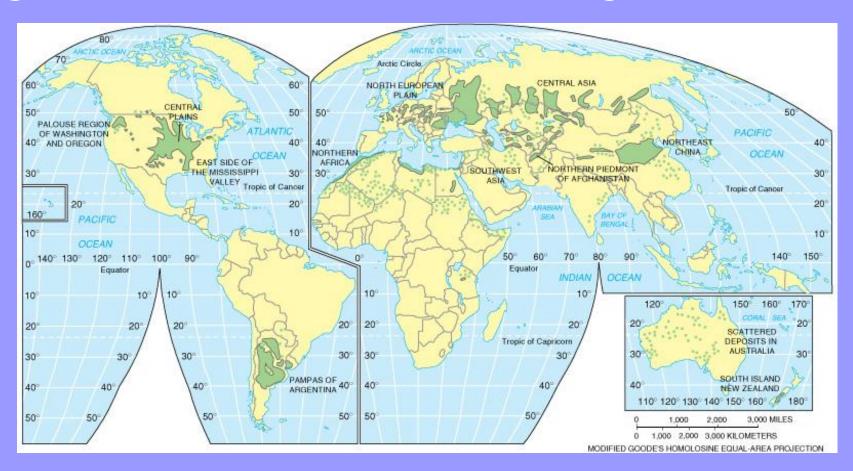
Precipitation of Crystals: salts precipitating from water in rock crevices/cracks. Forces the opening wider.



Root Systems: dominant in cold/dry climates.



Name a few examples of significant loess deposits on Earth. **Answer:** In Europe and North America, loess is thought to be derived mainly from glacial and periglacial sources. The vast deposits of loess in China, covering more than 300,000 km2, are thought to be derived from desert rather than glacial sources.



LAST GLACIAL MAXIMUM DUST SOURCES: MODELED



FROM: Mahowald et al. (1999), JGR Kohfeld & Harrison (2000), QSR

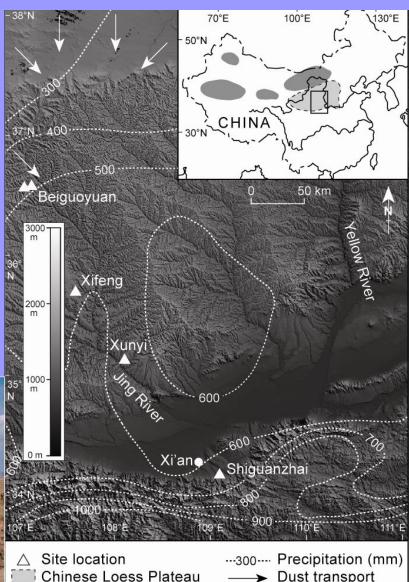
Chinese loess

- Chinese loess wind blown silt
- Quartz, micas, feldspars, massive
- Up to 400m Chinese Loess
 Plateau
- Miocene Holocene

Chinese loess considered key

equivalent of ocean sediments'





Potential source region

direction

Грунт	Наименов ание по В.В. Охотину по ГОСТу	%						Пло тнос ть	W %	W f %	Ip	Bo3 pac T	Место отбора, описание		
		1- 0. 5	0. 5- 0. 25	0. 25 -0. 1	0. 1- 0. 05	0. 05 -0. 01	0. 01 -0. 00 5	0. 00 5- 0. 00 1	< 0. 00 1	част иц, г/см 3					
1	2	3	4	5	6	7	8	9	10	11	12	13	1 4	15	16
Супесь (Еркута- Яха)	Супесь тяжелая пылеватая супесь	-		-	25	63	5	7		2.66	22	27	5	III ²⁻ 3	На трассе проектируемой железной дороги, из отложений 3-й морской террасы,
Супесь (п. Бованен -ково)	Супесь легкая пылеватая супесь	-	-	2	7	68	13	8	2	2.75	30	35	5	IY	Аллювий вблизи пос. Бованенково,

Гранулометрический состав лессов следующий: фракция более 0,25 мм - 0-1 %; 0,25-0,05мм - 2-20 %; 0,05-0,01 мм - 50-75 %; 0,01-0,005мм - 3-15 %; менее 0,005мм - 9-20 %. Число пластичности лессов от 2 до 9. Типичные лессы отличаются от прочих лессовых пород характерными особенностями: преобладающей светло-палевой окраской; супесчаным, легко- или среднесуглинистым составом с преобладанием элементарных пылеватых зерен (типичные однородные алевриты); пористостью общей 40-50 % и более, активной 15-20 %; выраженной макропористостью; воздушно-сухим состоянием; просадочностью от собственного веса при замачивании..

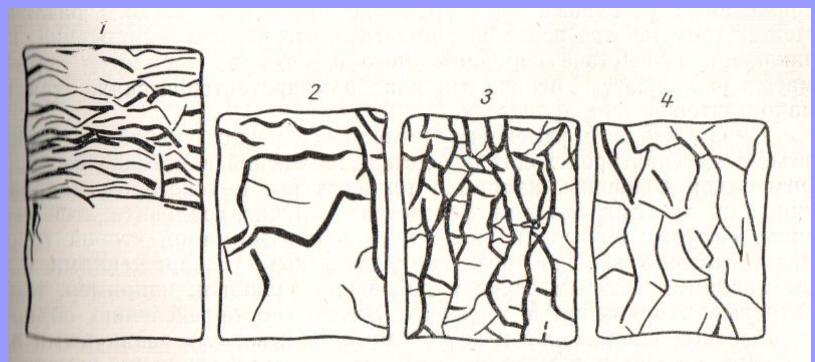
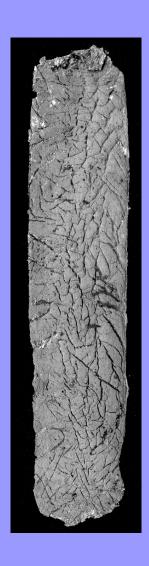


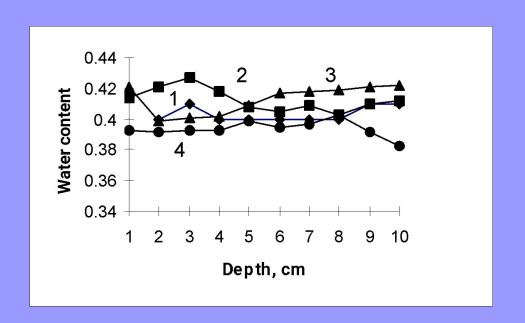
Рис. 55. Криогенная текстура образцов покровного суглинка (1, 2, 3, 4), насыщенных соответственно катионами Fe···, Ca··, Na·, K· после их промерзания сверху (по 3. А. Нерсесовой)

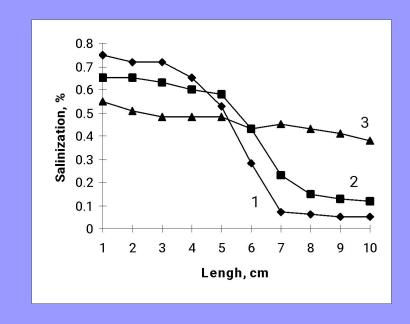




Миграция в мерзлых породах

Изменения содержания солей и влаги во времени в мерзлых породах

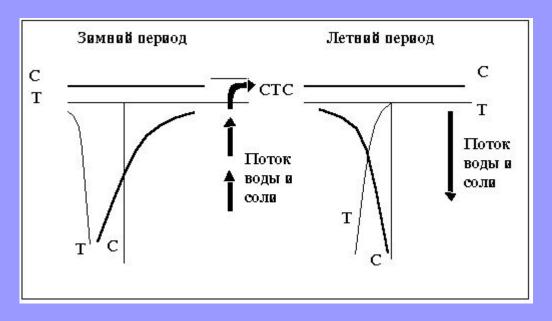




Water content distribution in the marine silt: 1 – initial; under influence of temperature gradient (on the left -2.7°C, on the right -2.2°C) after: 2 - 1 year; 3 - 3 years 9 months; 4 - 11 years

Salinization distribution in the marine silt at the temperature 3°C: 1 - initial; 2 – after 7 months; 3 – after 11 years of experiment

Сезонная миграция в мерзлых породах





Среднегодовые температуры температуры	Морской	Умеренно морской	Умерен- но кон- Тимен- ТО ПЬНЫЙ	Континен- тальный	Повышенно континен- тальный	тинен-	Особо резко- континен- тальный	
Тропический +20°	sghou 3					8180 8180 77 78	79	
Субтропический+15°	93246		-	MUNE 3	74	75	76	
Юженый	awodu.			68 69	70	71	72	
Υ <i>ς</i> πού <i>4</i> μ <i>8 ь</i> ι μ΄	ваннов.	62	63	64	65	66	67	12
ucmonviilkiii 120	55	56	57	58 15° 15° 44	59 7° 45 ⁵² 20°	60 21° 48 2	61	Амплитуды темпе- ратур на повержно- сти почвы
попупере ходный 10 переходный 0 переходный 10 парамент 10	37,0	250 42 100	73 1	130 150 44	5/2	6	74	
Длительно2° устойчивый 5°	111111111111111111111111111111111111111	16	17	18	19	20	21	
	None None	22	23	24	25	26	27	
Арктический	пранте			29	30	31	32	
Полярный	amount :				33	34	35	Рис. 125. Классификация ти пов сезонного промерзания
-20°	2004102				111			протаивания пород по средно годовым температурам и ам плитудам температур на по
Среднегодовые температуры т	Морской	Умеренно морской	УМЕРЕН- НО КОН- ГИНЕН- ГОЛЬНЫЦ	Континен тальный	Повышенно континен - тальный	WILLIAM -	Особо резко- континен- тальный	верхности почвы. Цифры соот ветствуют померам типов



SOIL STRUCTURE

O-horizon: leaf litter, organic material

A-horizon: plough zone, rich in organic matter

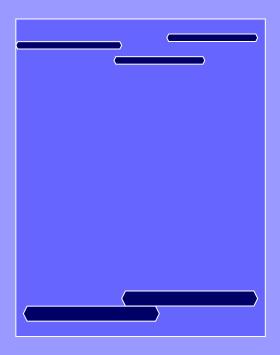
B-horizon: zone of accumulation

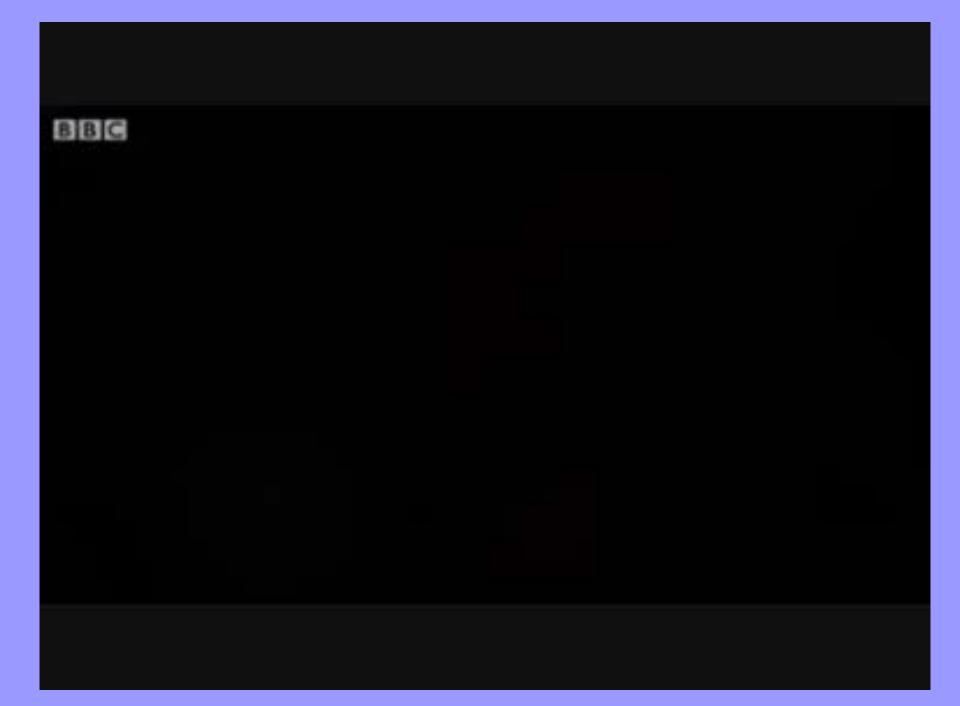
C-horizon: weathering soil; little organic material or life

R-horizon: unweathered

parent material

Промерзание СТС

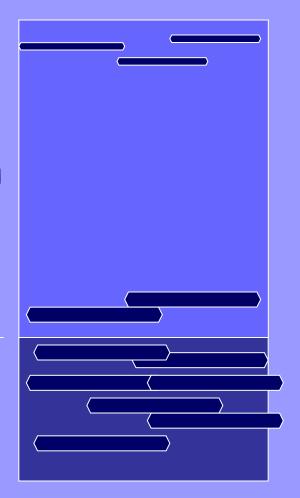




СТС и льдистый горизонт в кровле мерзлоты

СТС - сезонноталый слой

ММП - многолетнемерзлые породы



СТС и переходный слой

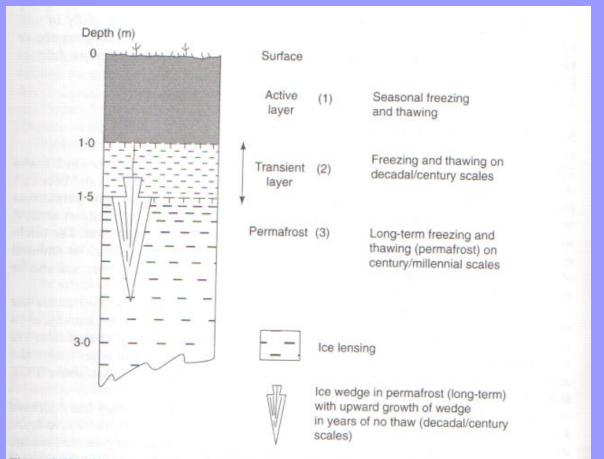
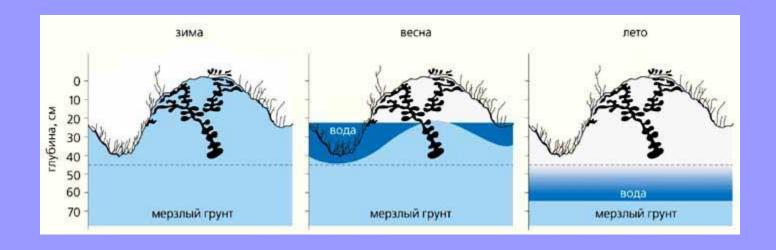


Figure 5.12. The three-layer model of the active layer-permafrost interface. (1)-Active layer (seasonal freezing and thawing); (2)-transient layer (high ice content and freezing/thawing at decadal to century scales; (3)-long-term permafrost (freezing and thawing at century to millennial scales). Modified from Nelson (2004) and Shur et al. (2005).

Промерзание СТС: неравномерность





Бугор пучения

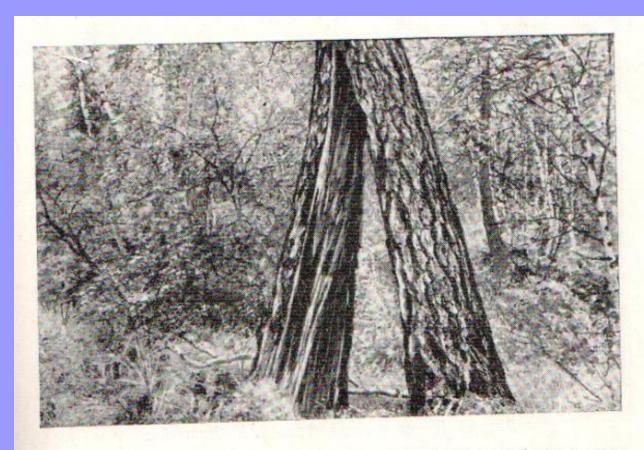


Рис. 85. Лиственница, разорванная снизу растущей линзой льда, распирающей почву. Фото А. П. Тыртикова

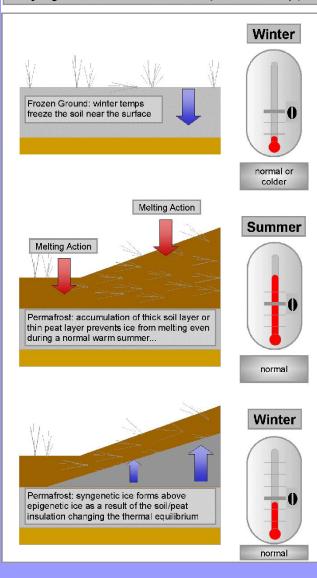
Разрушение покрытия дорог



Осадка при оттаивании



Syngenetic Permafrost (Bottom Up)



Сингенез и эпигенез

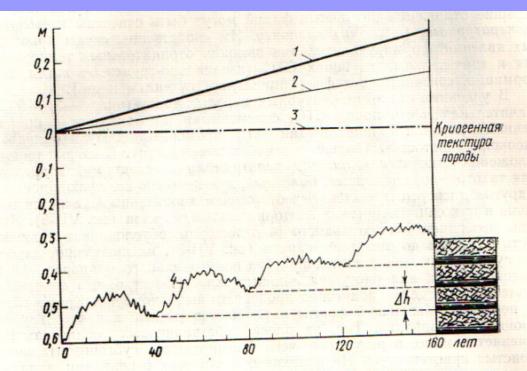


Рис. 156. Схема сингенетического накопления и промерзания осадков при периодических изменениях глубин сезонного оттаивания (период колебания 40 лет, скорость накопления осадков 1 мм в год): 1— суммарное изменение уровня земной поверхности вследствие накопления осадков и сегрегационного льдообразования; 2— изменение уровня земли за счет осадконакопления; 3— начальный уровень земной поверхности; 4— глубина сезонного оттаивания, отсчитывающаяся от изменяющегося уровня земной поверхности; Δh — мощность слоя, накапливающегося за 40 лет (по А. И. Попову, 1967, с дополнениями)

Сингенез

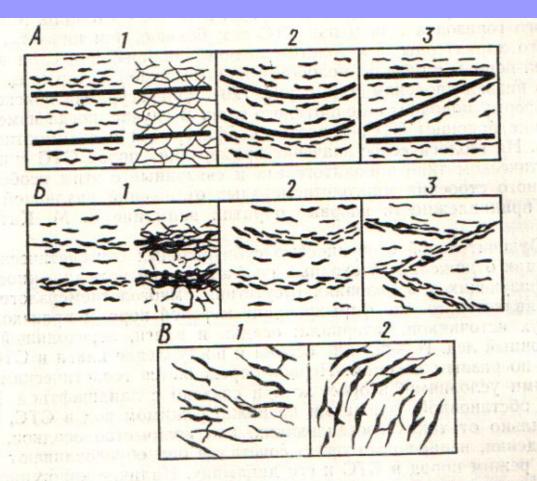
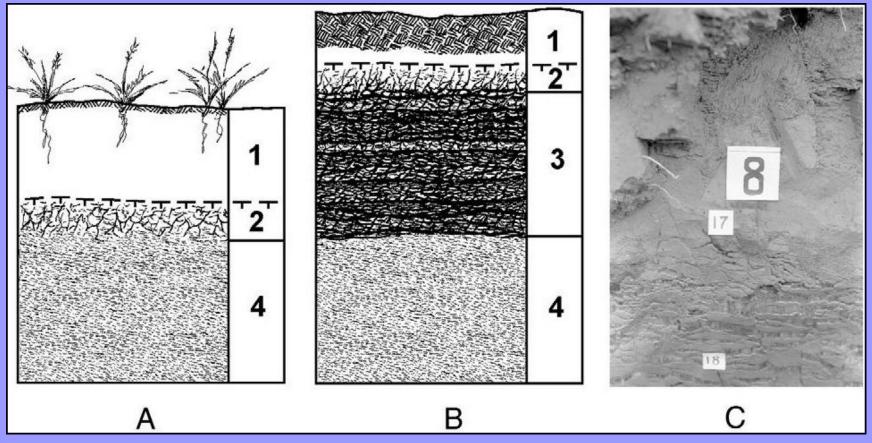


Рис. 155. Основные (руководящие) виды криотекстур, образующиеся при сингенетическом промерзании отложений сезонноталого слоя снизу (A, E) и водных осадков (B): A—слоистые (I—горизонтальные, 2—вогнутые, 3—волнистые); E—поясковые (I—горизонтальные, 2—вогнутые, 3—волнистые); E—решетчатые и сетчатые (I—косые, E—вертикальные)

Сингенез



The nature of the active layer and the upper permafrost. (A). The three-layer model (Shur et al., 2005). Legend: 1 — active layer, 2 — transient layer, 3 — permafrost. (B). The four-layer model of the active layer-permafrost interface with two layers in the transition zone originally proposed by Shur (1988). Legend: (1) — Active layer (seasonal freezing and thawing); 2 — Transient layer (due to variations during about 30 years (the period defining the contemporary climate); 3 — Intermediate layer formed from part of the original active layer due to environmental changes, primarily organic accumulation, containing aggradational ice. Together, the transient layer and intermediate layer comprise the Transition Layer (4) Permafrost (freezing and thawing at century to millennial scales). (C).

A photo showing the active layer (friable, at top, above large marker), the transient layer (compact, ice poor, below large marker) and the intermediate layer (ice-rich with crustal (ataxitic) cryostructure, near bottom, small markers). The sediments are Yedoma series, Kular, Northern Yakutia, Russia. Large marker is 5×5 cm, smaller markers are 2×2 cm. Photo: Y. Shur

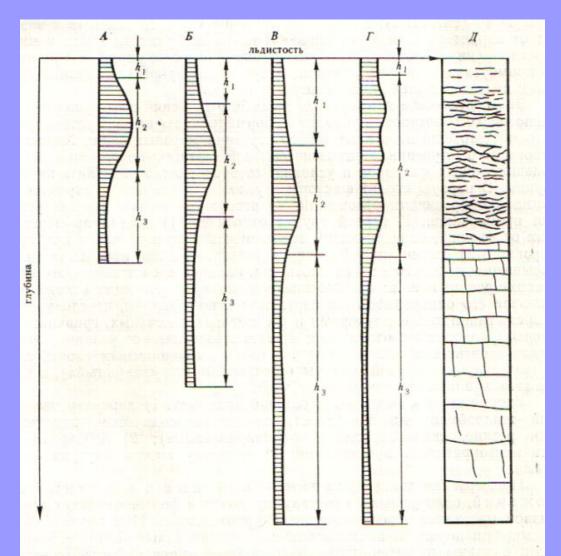
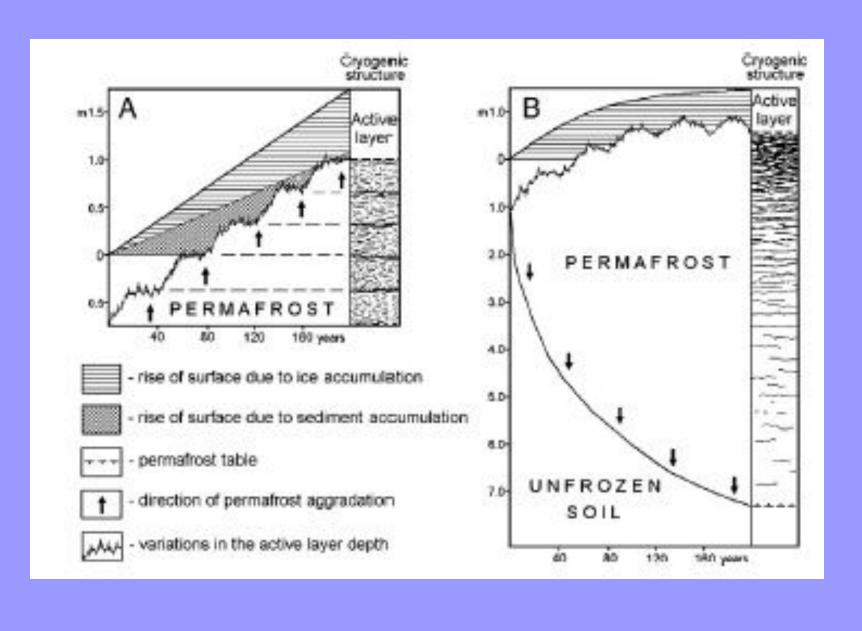


Рис. 159. Схема распределения льдистости в однородной толще дисперсных многолетнемерзлых отложений в зависимости от длины периода колебаний температур на поверхности Земли (T): A — для колебаний с T_1 ; E — то же с T_2 ; B — то же с T_3 при $(T_1 < T_2 < T_3)$; Γ — при наложении колебаний с указанными периодами; \mathcal{A} — схема криогенного строения; h_1 — слой с льдистостью, примерно равной начальной влажности; h_2 — слои с льдистостью больше начальной влажности; h_3 — слои с льдистостью меньше начальной влажности

Эпигенез



Криогенные текстуры многолетнемерэлых аллювиальных отложений (составил Е. М. Катасонов)

N. n.u.	Схемитическая вари- сояка ириогенных тек- стур	Монрюсть леданых включений, яж	Название криогенных текстур	В каких породах, при каких условиях образуется даная криогения текстура	Генетический тип породы	Название фаций, для которых характерна данная вриосенная текстура	Влажность, % к сухой нанеске
1		до 1—1,5	Волинстая унаследованная	В пылеватых тонкослонстых мало увлажиенных супесях	Русловой алловий	Фация прирусловых отмелей	20-30
2		до 5—8	Косолинзовидная	В пылеватых, вногда гра- вийно-галечных песках	То же	Пристрежневая фация	4060
3		до 1,0	Косолинзовидная	В заиленных суглинках, су- песях (донные отложе- ния)	Старичный аллюний	Фация постоянно обводнен- ных стариц	60-80
4		до 20—25	Косословстан	То же	То же	То же	70-80

5	深	до 15	Смешанная (перистая)	В суглянках и супесях, про- мерзавших как донные осадки и как сезоннота- лый слой		Фации периодически обсы- хающих пойменных лож- бин	45—80
6		до 10	Горизонтально-парадляельно- слоистая, линэовидная	В малозаторфованных лессовидных сутлинках дея- тельного слоя	Пойменный аллоний	Фация средней поймы	3555
7		до 20	Вогнуто-парадлельнослон- стая, ликзовидиая	В заторфованных сутлинках, супесях деятельного слоя	То же	Фация высокой поймы с по- лигональным микрорелье- фом	50—70
8		до 20	Вогнуто-параллельнослон- стан, сетчатая	В незаторфованных суглин- ках, супесях, пылеватых песках, деятельного слоя синзу	То же	Фация мокрого луга и вто- ричных водоемов	70—100 и более

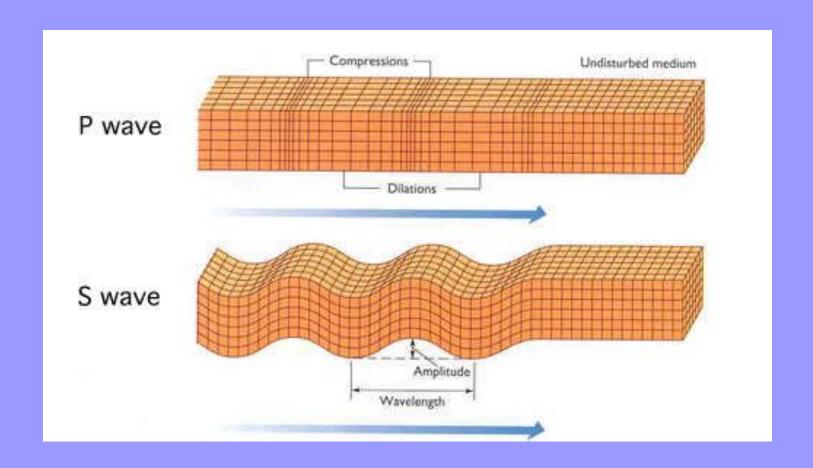
Физические свойства мерзлых пород

Significance of Ice

 Ice has dramatically different physical properties than liquid water

Physical Property	Ice	Water
Heat Capacity (J/kgK)	2100	4180
Thermal Conductivity (W/mk)	2.24	0.56
P-wave Velocity (km/s)	3-4	1.5
Electrical Resistivity (Ohm, m)	10 ⁴ -10 ⁸	10 ¹ -10 ²
Dielectric Constant	3	81

 Result: there is a dramatic change in the physical properties of the ground when it is frozen

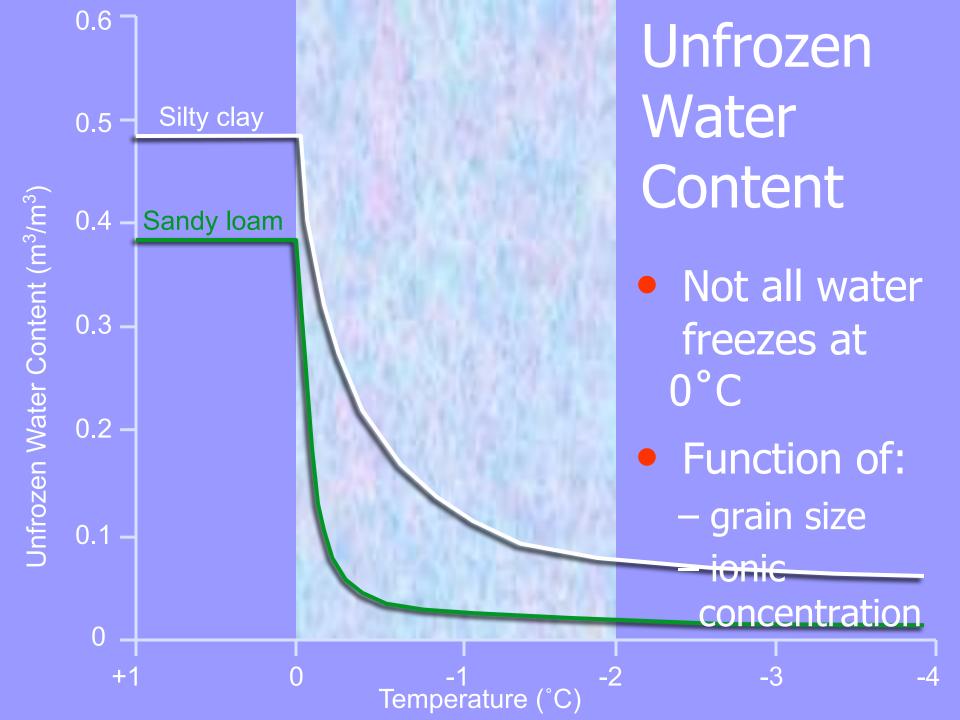


Относительная диэлектрическая проница́емость среды ε — безразмерная физическая величина, характеризующая свойства изолирующей (диэлектрической) среды.

Связана с эффектом поляризации диэлектриков под действием электрического поля (и с характеризующей этот эффект величиной диэлектрической восприимчивости среды).

Величина ε показывает, во сколько раз сила взаимодействия двух электрических зарядов в среде меньше, чем в вакууме.

Относительная диэлектрическая проницаемость воздуха и большинства других газов в нормальных условиях близка к единице (в силу их низкой плотности). Для большинства твёрдых или жидких диэлектриков относительная диэлектрическая проницаемость лежит в диапазоне от 2 до 8 (для статического поля). Диэлектрическая постоянная воды в статическом поле достаточно высока — около 80.



Important Geophysical Properties

- Electrical conductivity (resistivity)
- Dielectric constant
- Seismic velocity

Not So Important Geophysical Properties

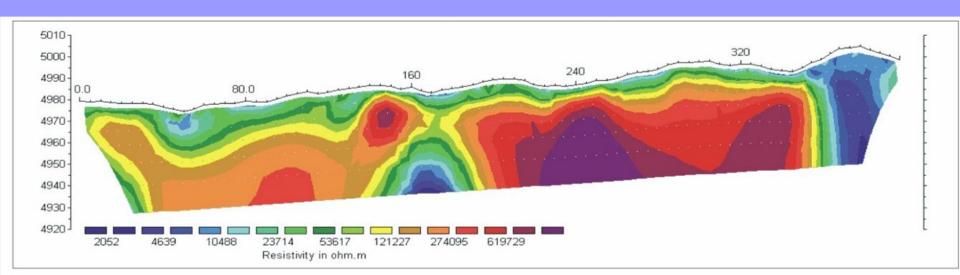
- Density
- Magnetism
- Другие

Electrical Properties

Material	Resistivity (Ohm,m)
Clays	1-100
Surface water	20-100
Gravel (saturated)	100
Gravel (dry)	1400
Sandstones	1-10 ⁸
Permafrost	10 ³ ->10 ⁴
Glacier ice (<0°C)	10 ⁴ -10 ⁵
	(temperature dependent)
Glacier ice (~0°C)	10 ⁶ -10 ⁸

Electrical Resistivity

- Thermal transition very easily detected
- Massive ice easily detected
- Frozen fringe is generally smaller than resolution



Electrical Resistivity

 Difficult to get charge into/through frozen ground

> capacitively-coupled systems offer promise



Electrical resistivity of soil is temperature dependent



Time Domain EM Methods

(low frequency, field methods)

- EM methods experience good penetration in permafrost but poor resolution due to the high resistivity
- EM 31 (induction) shown to be efficient and effective for PF delineation
 - Susceptible to seasonal effects (e.g. active layer, wet snow)
- LF EM 32 suffers from a lack of transmitters in the Arctic
- VLF EM 16 depth of penetration too great

EM Properties - Dielectric Constant

Material	Dielectric Constant	Velocity (m/ns)	Resolution
Water	81	0.03	excellent
Unfrozen soil	10-30	0.06-0.1	good
Frozen soil	8	0.1	fair
Ice	3	0.17	poor

Ground-Penetrating Radar

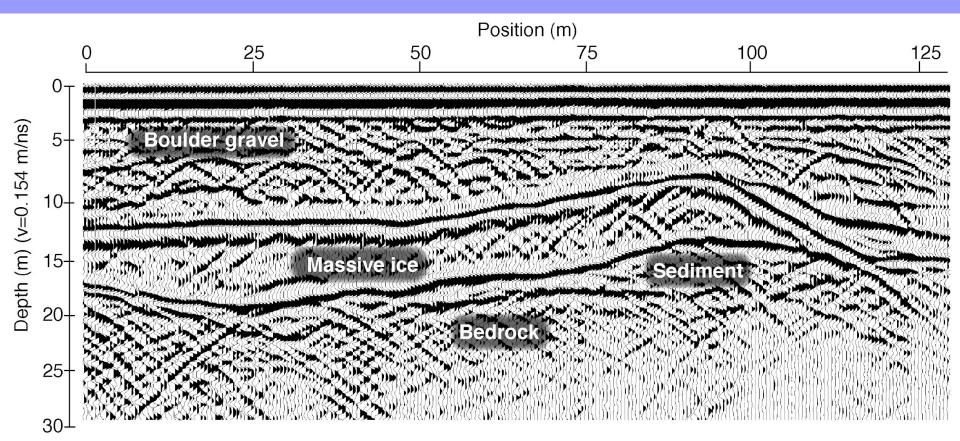
(high frequency, reflection method)

- Depth of penetration ~ 30 m
- Resolution ~sub-meter
- Single offset profiling mode
- Detects:
 - Thermal interfaces
 - Sedimentary interfaces
 - Water content interfaces (ice and liquid water)



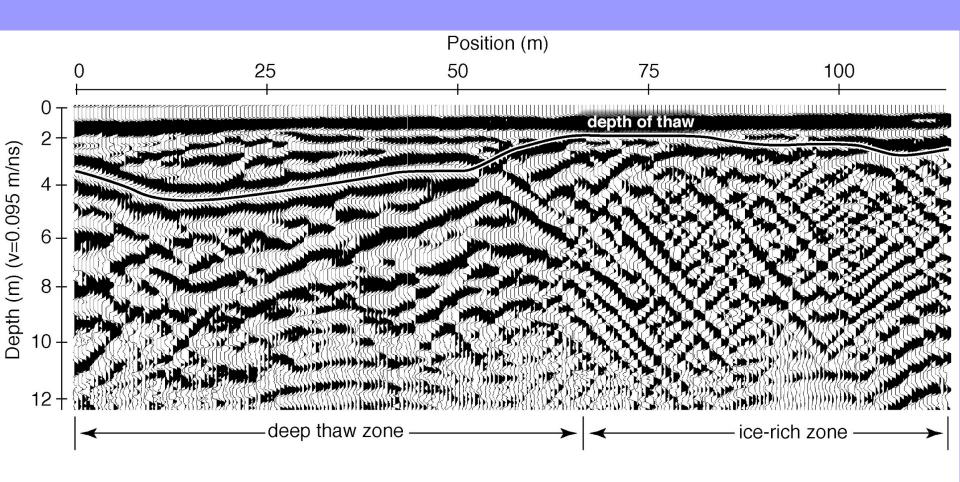
GPR - Sedimentary Interfaces

- Units provide laterally coherent reflections
- Boulders or cracks generate diffraction hyperbolas



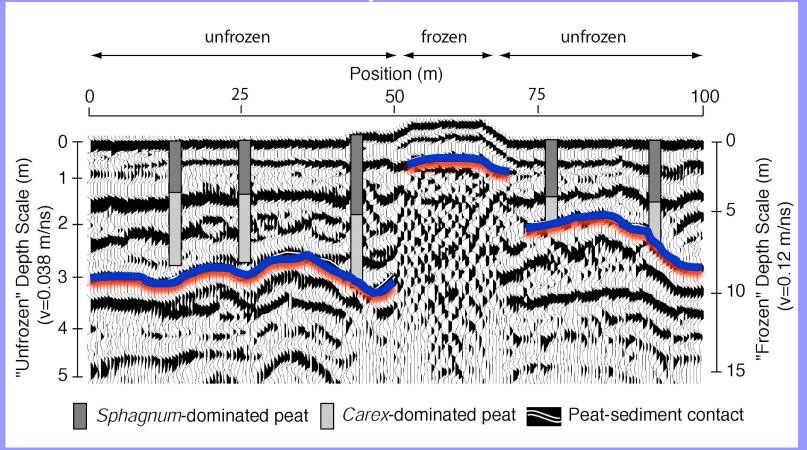
GPR - Thermal Interfaces

Thermal interfaces can cut across sedimentary



GPR - Velocity Variations

 Dramatic velocity variations can effect continuity of reflections



Seismic Properties

Material	P-wave velocity	
	(m/s)	
Dry Sand	200-1000	
Water	1430-1530	
Saturated sand	1500-2000	
lce*	3000-4000	
Frozen soil*	1500-4900	

^{*}strongly temperature dependent

Seismic Imaging

- Frozen active layer enables good geophone coupling
- Velocity more dependent on ice content and temperature than stratigraphic changes



Seismic Limitations

- Refraction surveys cannot be used to detect the base of the permafrost due to the velocity inversion
- Higher velocities result in longer wavelengths in permafrost and thus poorer resolution
- Lateral permafrost thickness variations result in large static shifts and lateral positioning errors - aided by well-characterized near-surface model

Verification

Subsurface verification (i.e. drilling) is always required to constrain geophysical models and interpretation



