

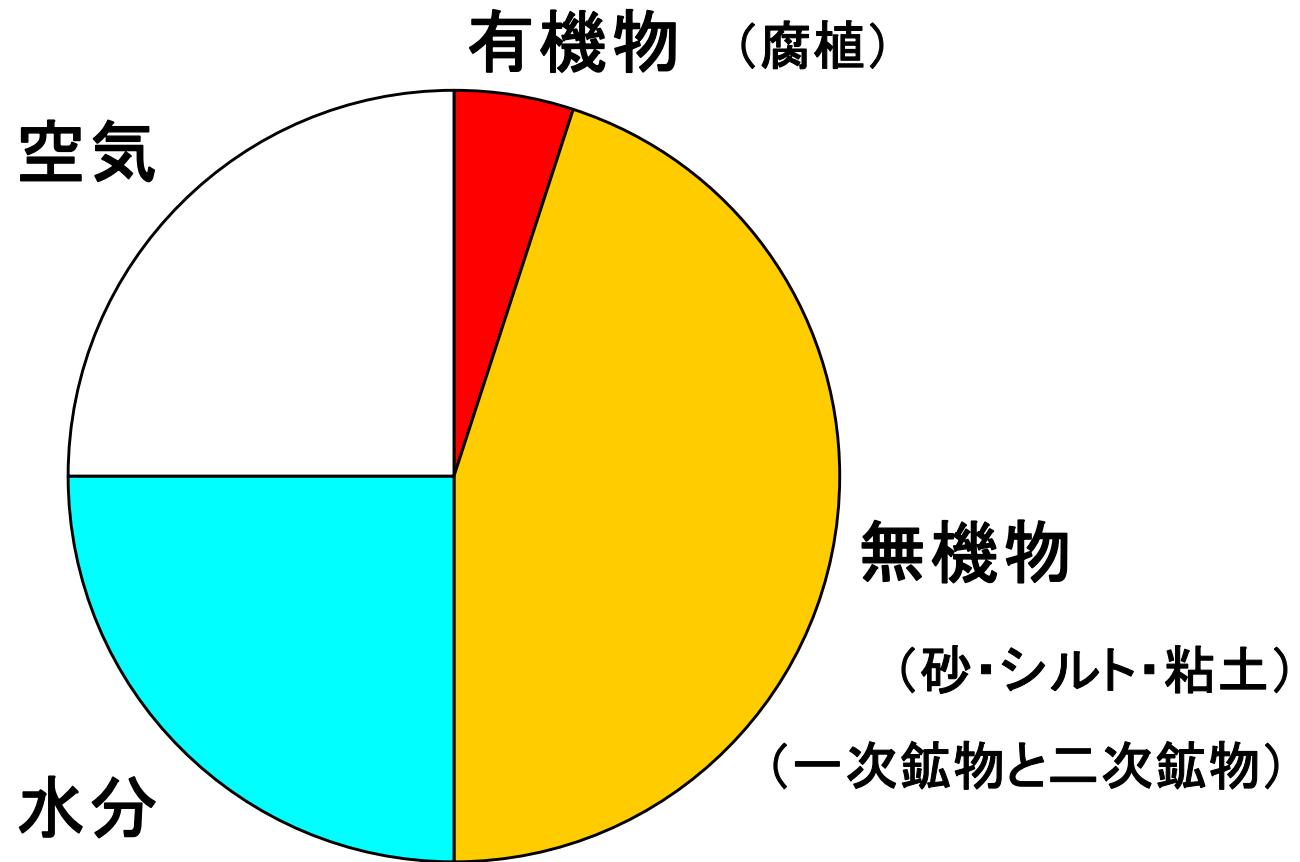
植物生産土壤学4

土の物理性

筒木 潔 (つつききよし)

<http://timetraveler.html.xdomain.jp>





土壤の組成

土壤の三相

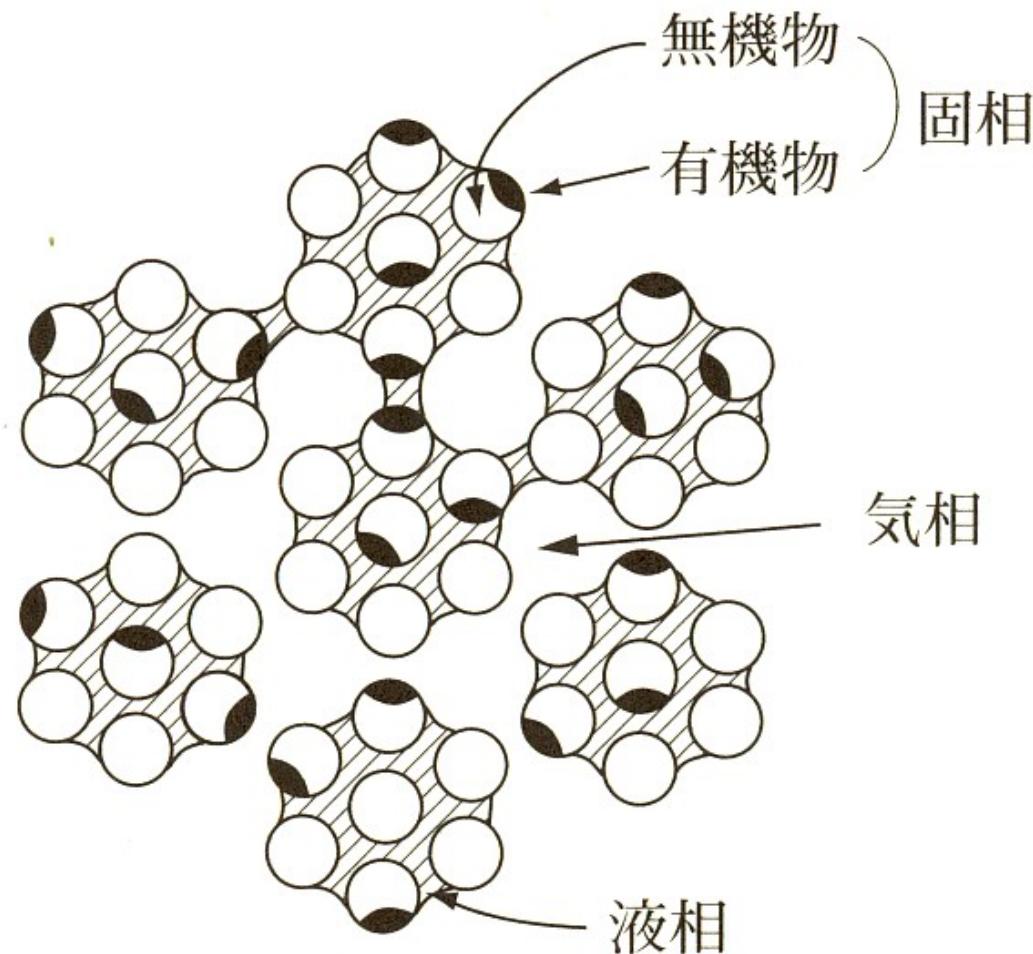


図5-1 土壤の三相の模式図

(高井・三好, 1977)

比重と孔隙

真比重

無機質土壤 $2.6 \sim 2.8 \text{ g cm}^{-3}$
(石英 2.6 g cm^{-3})

有機質土壤では低くなる。

有色鉱物を含む土壤では高くなる $(>3.0 \text{ cm}^{-3})$

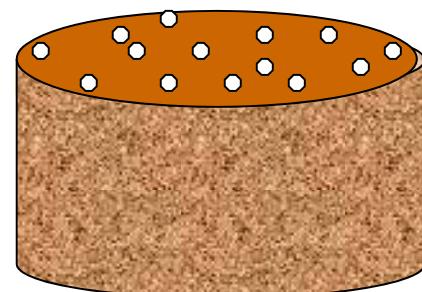
仮比重

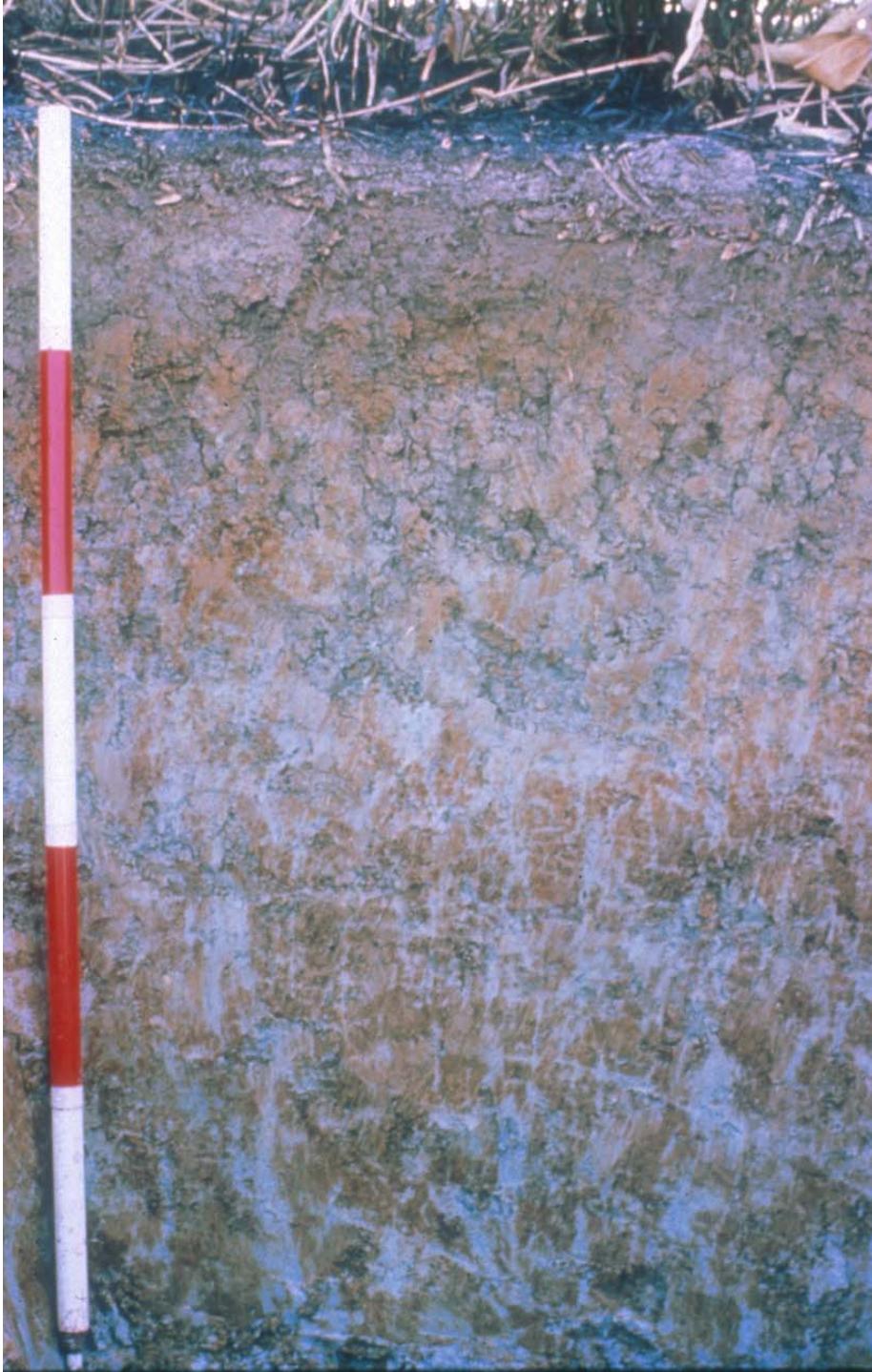
非攪乱土壤の孔隙を含めた密度

砂質土壤 1.1～1.8

黒ボク土壤 0.5～0.8

泥炭土壤 0.2～0.6





固い土

灰色台地土
(滝川)



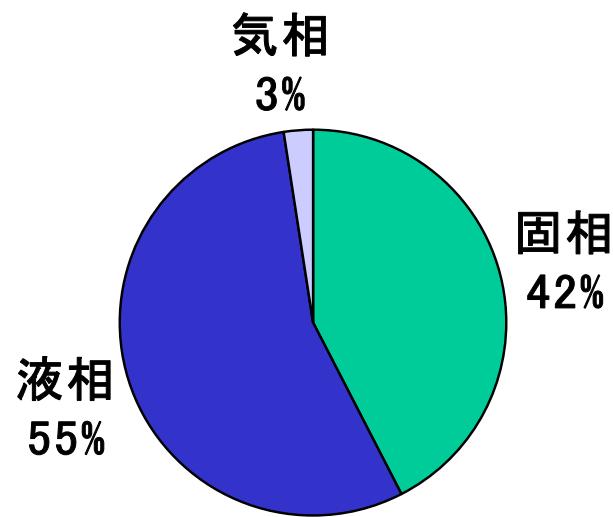
やわらか
い土

恵庭ローム上の黒ボク土
(畜大農場)

腐植に富むクロボク土の三相分布の特徴を述べなさい。

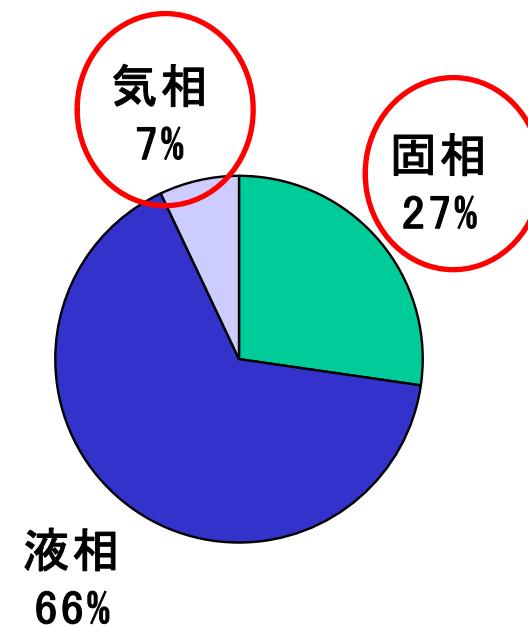
粘土に富む

灰色台地土



腐植に富む

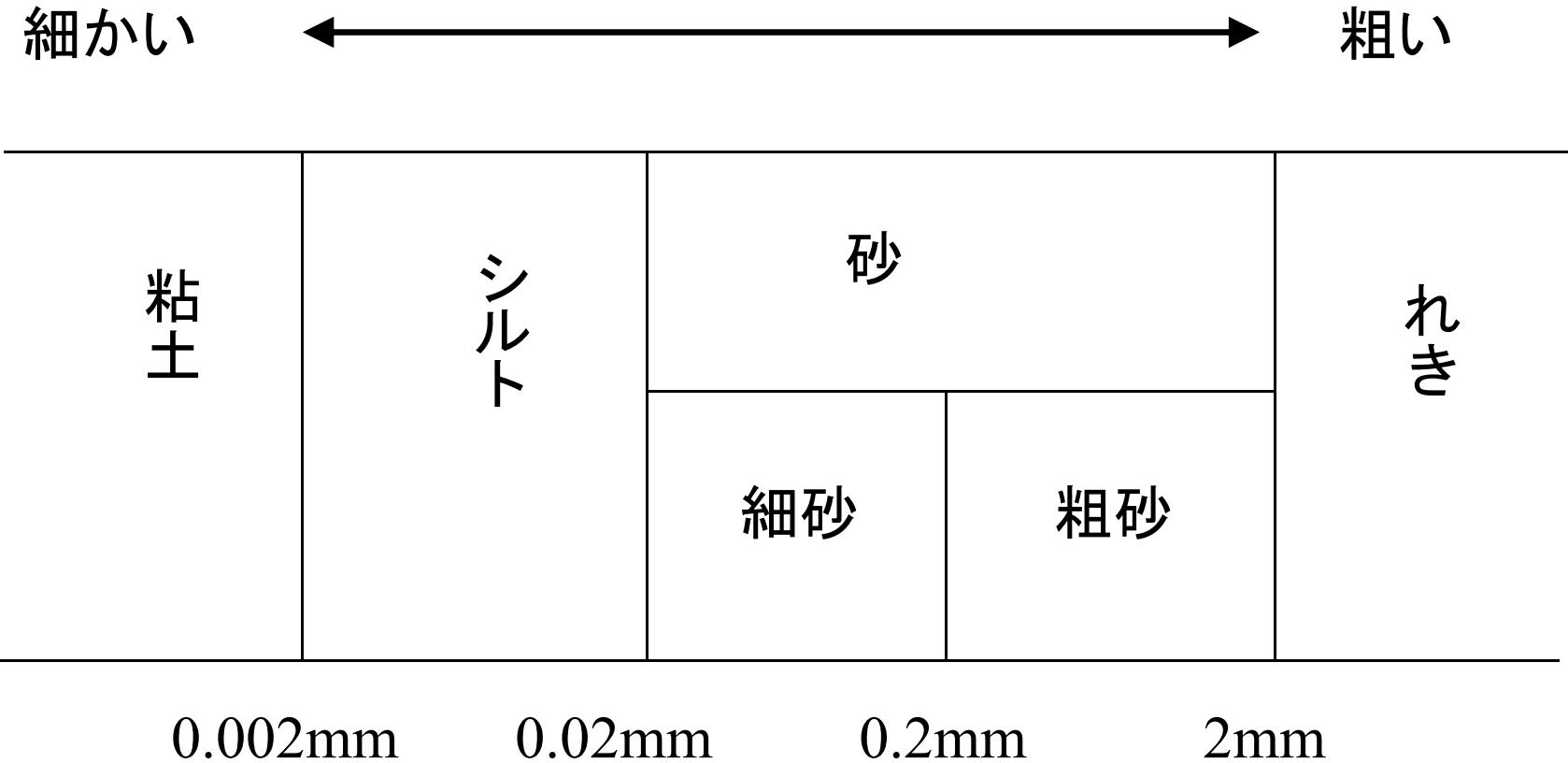
黒ボク土



仮比重 1.10

仮比重 0.67

土壤による三相分布の違い



国際法による土壤粒径区分

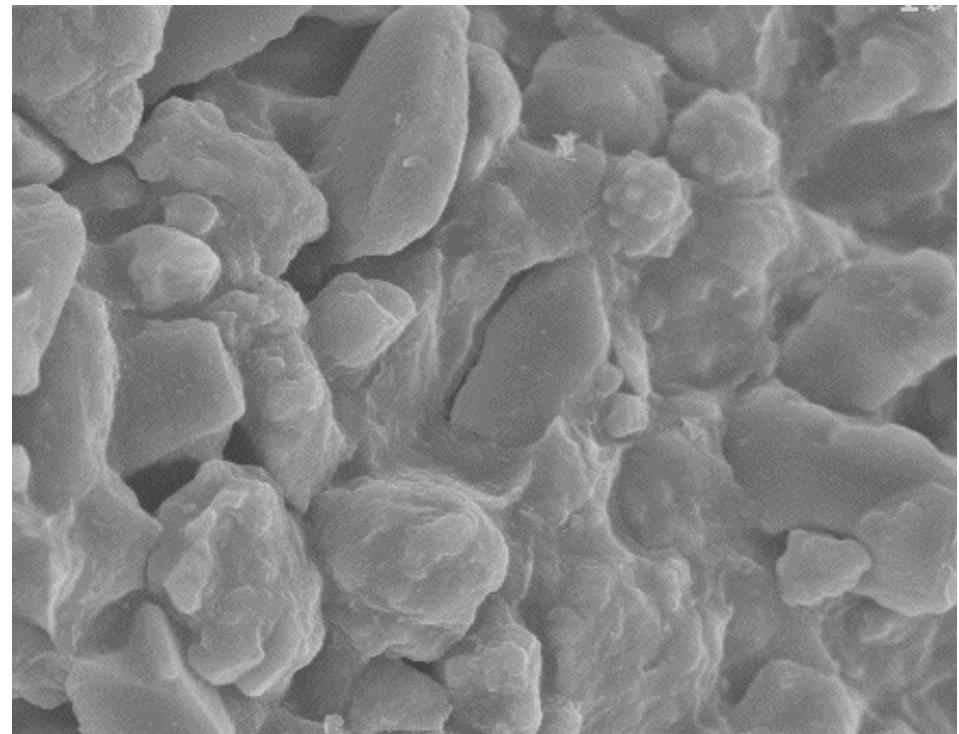
岩石の風化に よって土の粒子 ができる

- 砂の粒子を観察すると、その土がどのような岩石に由来しているのかがわかる。



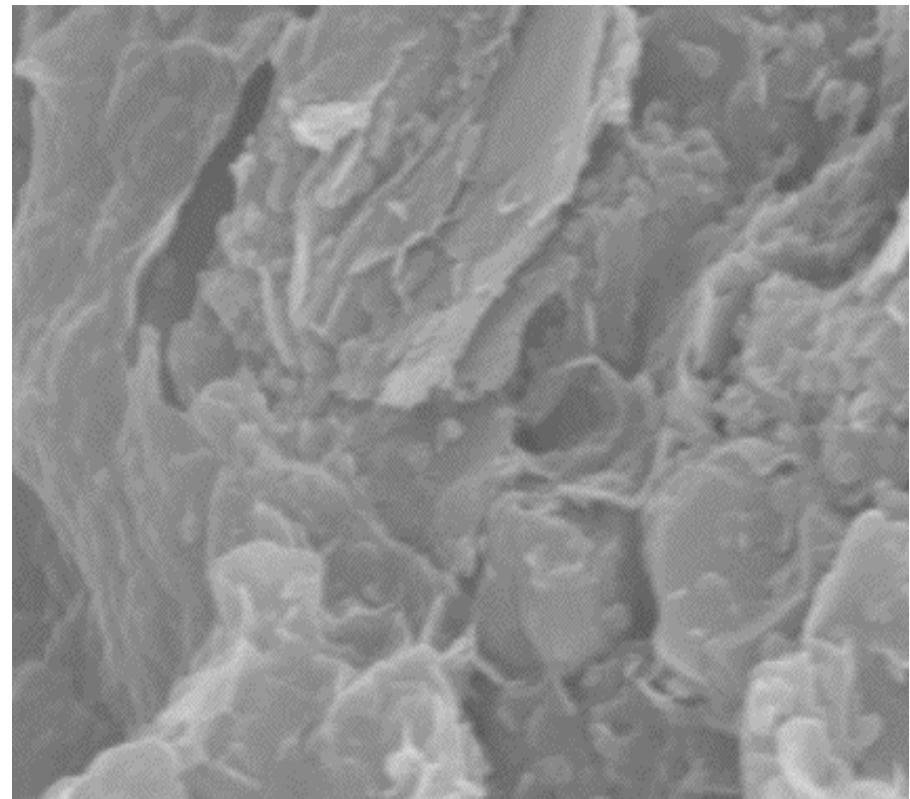
シルトの粒子

- ・ シルト粒子の大きさは 0.002mm-0.020mm
- ・ ほとんどのシルト粒子 は石英からなっている。 その他の鉱物は風化 によって完全に分解さ れているため。
- ・ シルトは、滑らかな感 触がある。



粘土 最も小さな土壤粒子

- ・ フレークのような形
- ・ 粘土は土壤中でケイ酸や水酸化アルミニウムが再結合してできる。シルトがさらに細かくなったものではない。
- ・ 粘土粒子の直径は0.002mm以下と定義されている。



粘土

- ・ 湿った粘土は粘着性と可塑性が高く、自由に形を整えられる。
- ・ 細長いひも状に伸ばすことができる。
- ・ 種類によって、膨潤したり収縮したりする。

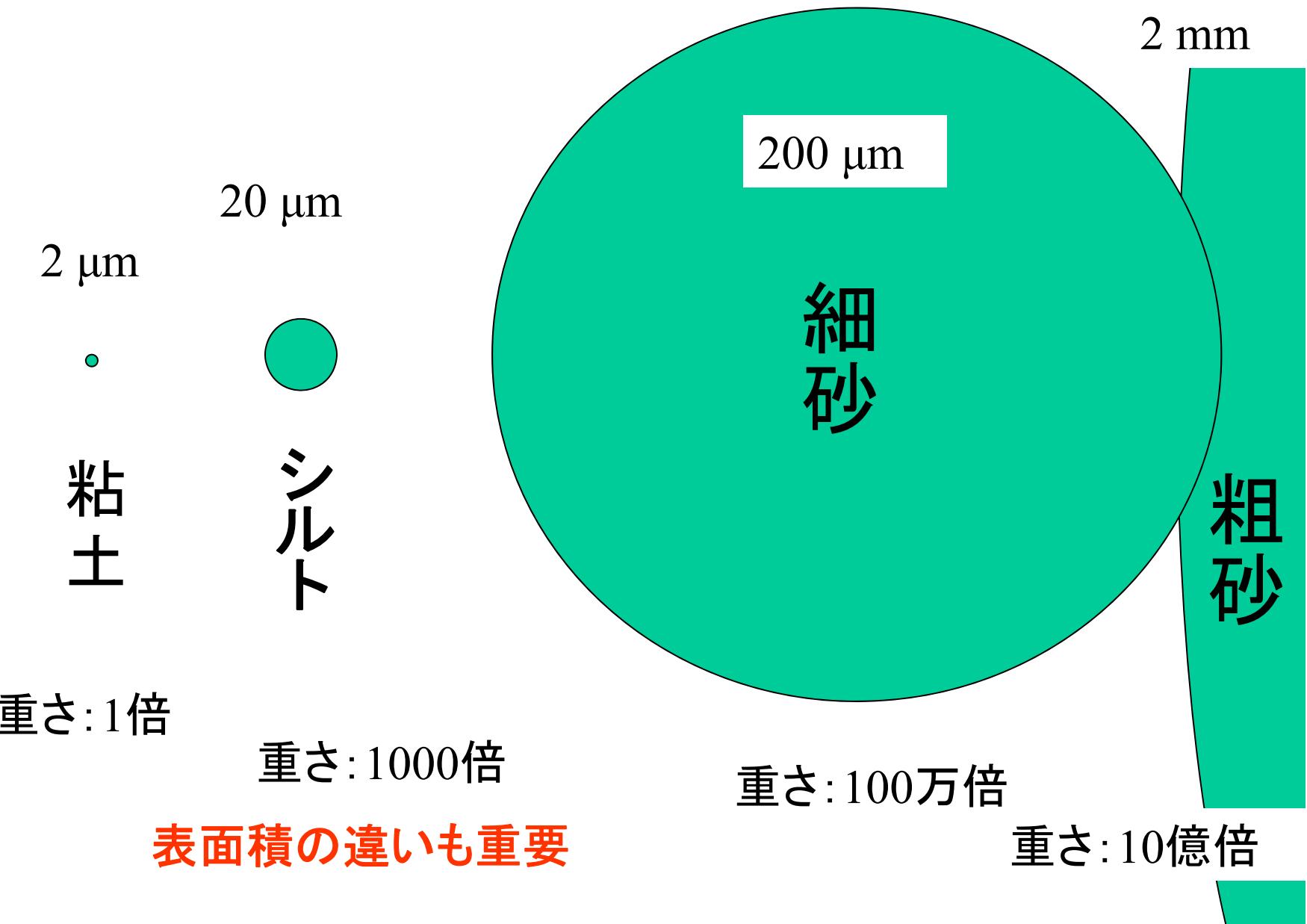


粘土質の土壤

- ・湿った状態では非常にねばつき、
- ・乾くと、かちかちに固まる。



粘土・シルト・砂の比較



土壤成分の構成と表面積の関係 (計算例)

	直径	重量%	表面積%
砂	100 μm	33%	0.1%
シルト	20 μm	33%	1%
結晶性 粘土	1 μm	32%	14%
アロフェン	0.005 μm	1%	85%

土性

土性とは、土壤中の砂、シルト、粘土の相対割合で示される特性である。

土性を知るだけで

- 1) 水分の透過性,
- 2) 水分保持能
- 3) 土壤肥沃度
- 4) 都市建造物を支える地耐力

などに関する情報を得ることができる。



土性を示す用語

- ・ 塗土 (Clay) 粘土に富む土
- ・ 壤土 (Loam) 粘土・シルト・砂が適
当に混ざった肥沃な土 (ローム)
- ・ 砂土 (Sand) 砂に富む土

野外土性と判定法

粘土と砂との割合の感じ方	細土（Φ 2 mm以下）中の粘土（%）	記号	区分	親指と人差し指でひも状にのばしてみましょう
ざらざらとほとんど砂だけの感じ	12.5 以下	S	砂土	かためることはできない
大部分（70～80%）砂の感じでわずかに粘土を感じる	12.5～25.0	S L	砂壤土	かためることはできるが棒にはできない
砂と粘土が半々の感じ	25.0～37.5	L	壤土	鉛筆くらいの太さにできる
大部分粘土で一部（20～30%）砂を感じる	37.5～50.0	C L	埴壤土	マッシュ棒くらいの太さにできる
ほとんど砂を感じないでぬるぬるした粘土の感じが強い	50 以上	C	埴土	こよりのようにな細長くなる

*土を少量の水で湿らし、指の感じによって粘土と砂の量を決める

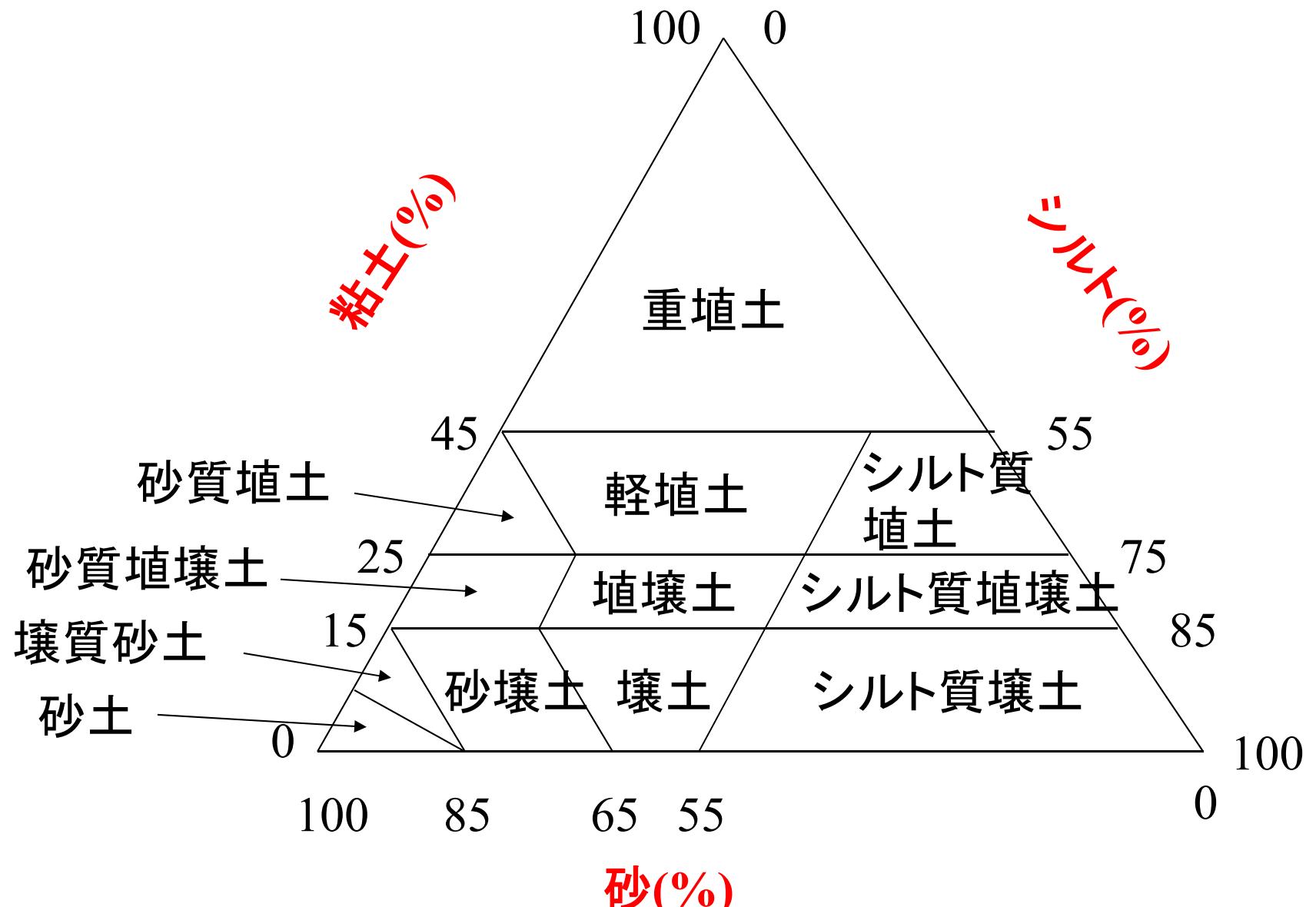
野外土性 砂壤土と壤質砂土の違い



砂壤土
(Sandy loam)



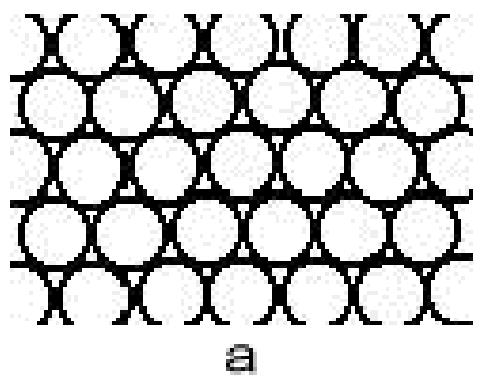
壤質砂土
(Loamy sand)



土壤団粒

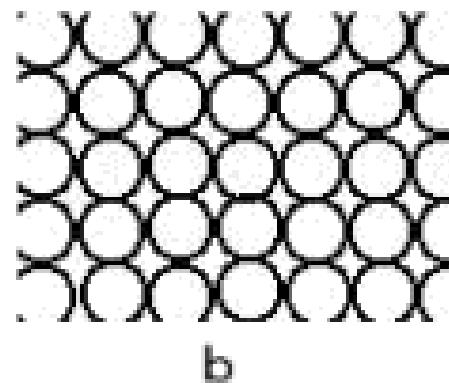
できかたと役割





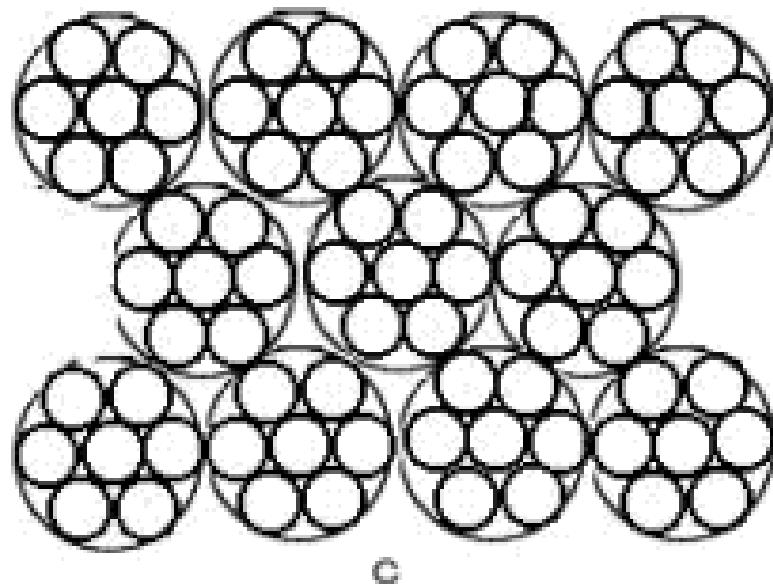
a

孔隙量 26 %



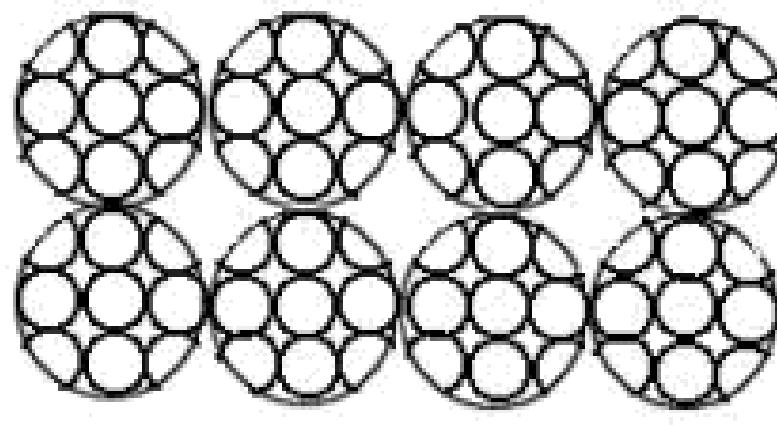
b

孔隙量 47.6 %



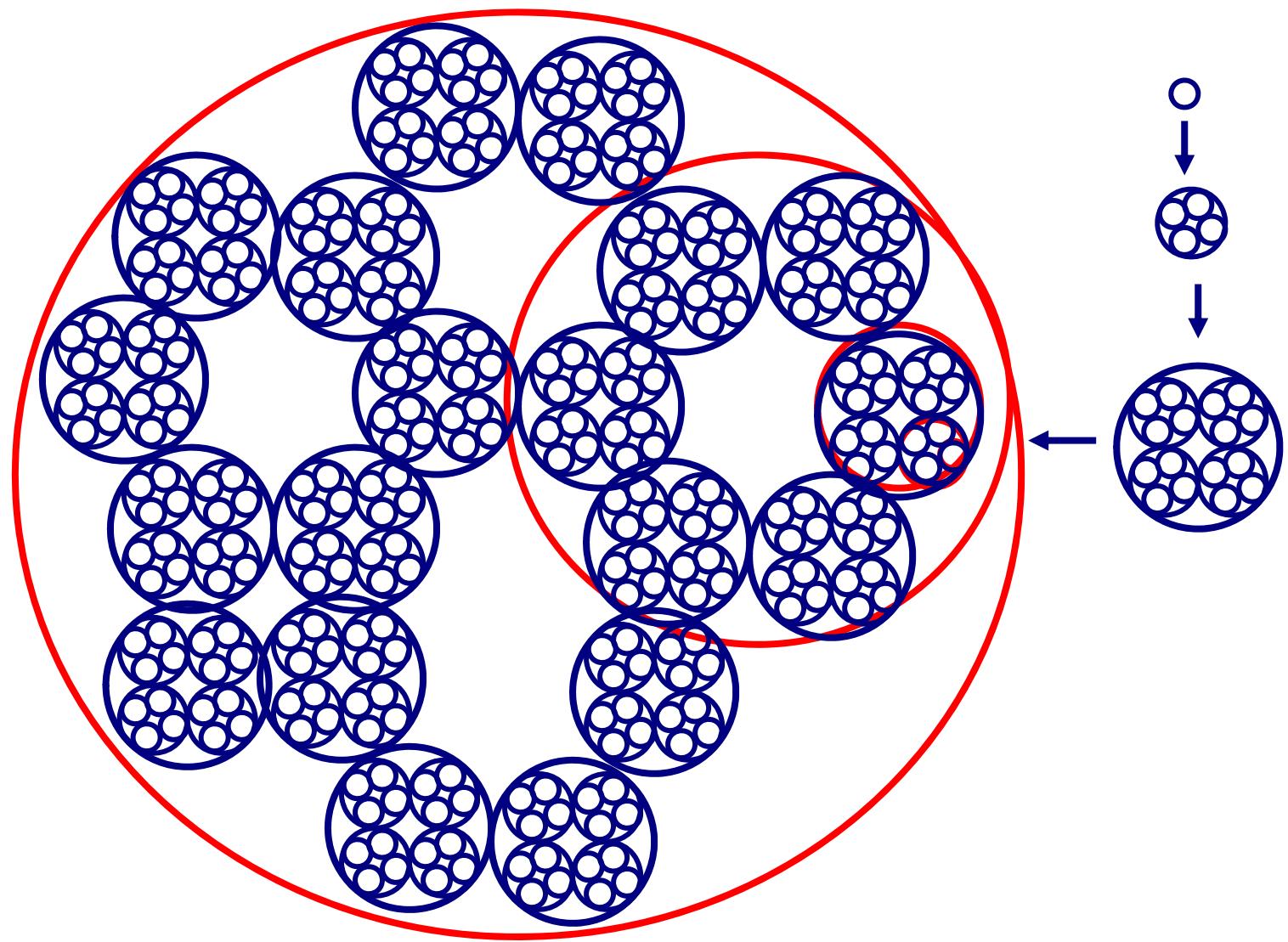
c

孔隙量 45.2 %

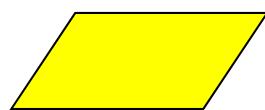
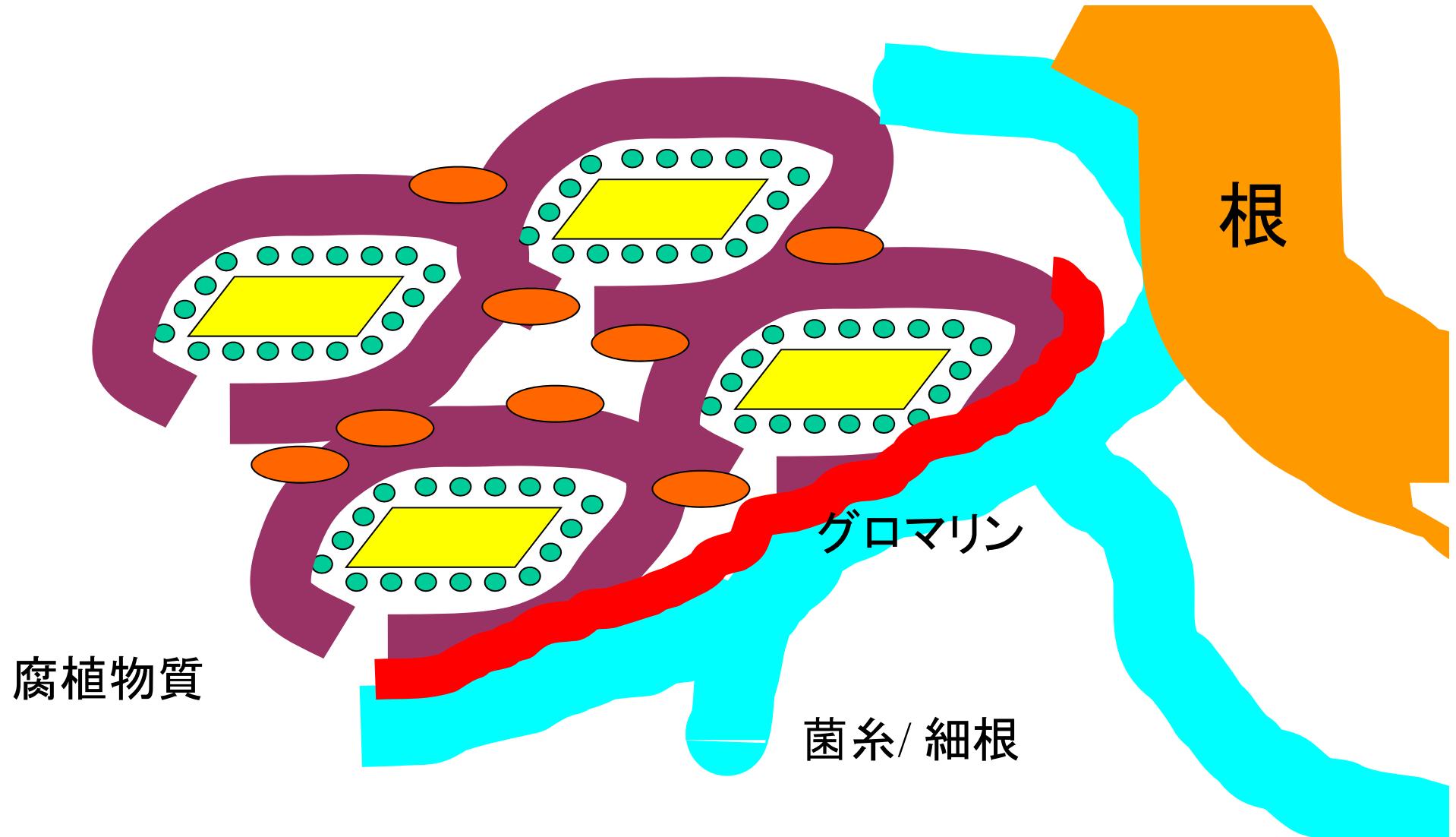


d

孔隙量 72.6 %



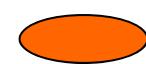
土壤団粒の階級的構造



粘土



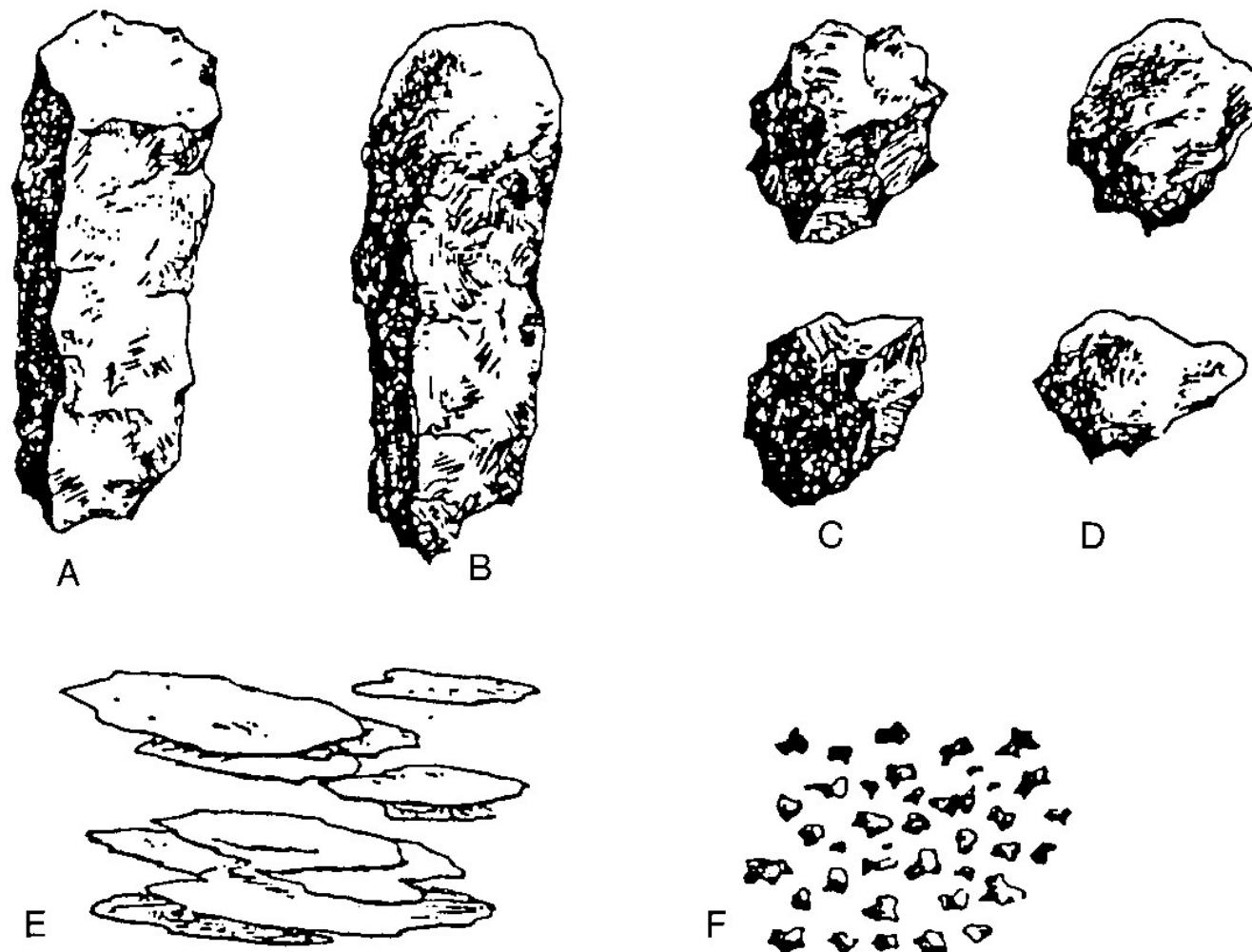
陽イオン



細菌

土壤団粒形成のメカニズム

土壤構造



A : 角柱状 B : 円柱状 C : 角塊状 D : 垂角塊状 E : 板状 F : 粒状

図6-5 土壤構造の形状 (Soil Survey Staff, 1951)

土壤構造



粒状構造



板状構造



亜角塊状構造



柱状構造

良い土壤構造を
持つ土は健康な
土である。

土壤構造ができる原因

- 乾燥・湿潤の繰り返し
- 凍結
- 植物の根の働き
- 土壌動物

土壤中の水

2回目「植物の生育と根圏」でも話したので、ここでは概要だけにします。

水保持ポテンシャル (マトリックポテンシャル) の表し方

圧力の単位 Pa (パスカル) の定義

$$1 \text{ Pa} = 1 \text{ N/m}^2 = 1 \text{ kg m/sec}^2 / \text{m}^2$$

水柱の高さとの換算

高さ1 mの水柱の圧力

$$100 \text{ gw/cm}^2 = 10^6 \text{ gw/m}^2 = 10^3 \text{ kgw/m}^2$$

$$= 9.8 \times 10^3 \text{ kg m/sec}^2/\text{m}^2$$

$$= 9.8 \text{ kPa}$$

土壤水の種類と マトリックポテンシャルのめやす

	土壤水の種類	マトリック ポテンシャル(ϕ)	pF
最大容水量	重力水	0 kPa	
圃場容水量	易有効水	– 6 kPa	1.78
生長阻害点	易効性有効水	- 49 ~ - 98 kPa	2.7 – 3.0
初期萎凋点	難有効水	– 600 kPa	3.78
永久萎凋点	非有効水	– 1,500 kPa	4.18
吸湿係数	湿度98%の空気と 平衡	– 2,700 kPa	4.43
絶乾土		– 700,000 kPa	6.85

最大容水量(飽和容水量)

- ・土壤の全孔隙が水で占められているときの水分量

重力水 $\varphi = 0 \text{ kPa}$

pFでは表せない。

(log 0となるため)

圃場容水量

- ・ 多量の降雨もしくはかん水した1～2日後、水の下降速度が非常に小さくなったときの水分量

易有効水 $\phi = -6 \text{ kPa}$

$pF = 1.78$

(土壤の種類によって多少異なる)

生長阻害点

- 作物が健全に生育できる範囲の水分

易効性有効水分 $\phi = -49 \sim -98 \text{ kPa}$
 $pF = 2.7 \sim 3.0$

水柱の高さにして $5 \sim 10 \text{ m}$

初期萎凋(シオレ)点

- ・植物がしおれはじめる時の水分

難有効水 $\varphi = -600 \text{ kPa}$
 $pF = 3.78$

永久萎凋(シオレ)点

- 飽和蒸気圧下で水分を補給しても植物が生き返らない水分点

非有効水 $\phi = -1,500 \text{ kPa}$

$pF = 4.18$

$$\begin{aligned}1,500 \text{ kPa} &= 10.2 \times 1,500 \text{ cm} = 15,300 \text{ cm} \\&= 153 \text{ m} \text{ (水柱153mに相当する張力)}\end{aligned}$$

有効水とは

(圃場容水量から永久萎凋点まで)

- マトリックポテンシャルが -6 ~ -1,500 kPa までの水分
- pF が 1.78 ~ 4.18 まで
- 水柱の高さとして 60.2 cm から 15136cm (152 m) まで
- 毛細管の半径として 0.0244 mm (シルト) から 9.67×10^{-5} mm (約 0.1 μm : 細粘土の半径) まで

吸湿係数

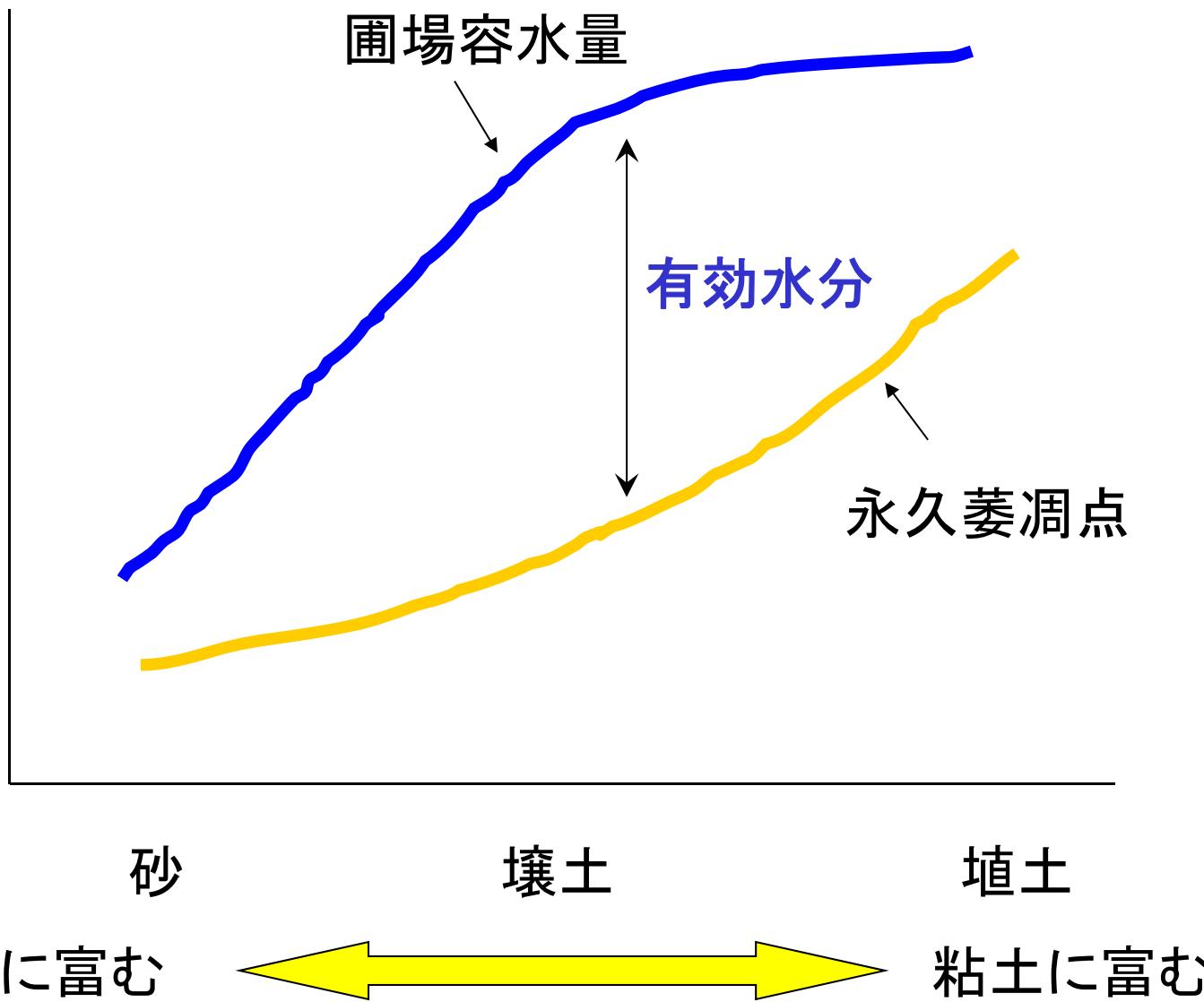
20°Cで相対湿度98%の空気と平衡に達した時の水分

$$\varphi = -2,700 \text{ kPa} = -2.7 \text{ MPa}$$

$$p_F = 4.43$$

この水分では、植物は水を吸うことができない。

体積水分率



有効水分

砂土や重粘土では低く、
壤土で高い。

土壤有機物や堆肥も有効水分を増やすことができる。

土壤空氣

土壤空気の特徴

成分	大気中の容積%	土壤中(大気中含量に対する比率)
N ₂	78.1	0.96 – 1.15 倍
O ₂	20.9	>> 0.09 – 1.0 倍
Ar	0.93	1.0 – 1.2 倍
CO ₂	0.0345	<< 3 – 30 倍
CH ₄	0.00017	<<< ~30000 倍
N ₂ O	0.00003	<<< ~33000 倍
相対湿度	30 – 90 %	< 100 %

作物の種類と必要空気率

要求程度	必要空気率	作物
最大	> 24 %	キャベツ インゲン
大	> 20 %	カブ キュウリ 小麦 大麦 コモンベッヂ
中	> 15 %	エンバク ソルゴー
小	10 %	イタリアンライグラス 稲 タマネギの生育初期

適正な土壤空気組成

- 気相率 10 – 15 %
- 酸素 10 % 以上
- CO₂ 8 % 以下

土壤空気中の酸素濃度

神奈川県 伊勢原市	火山灰土	愛知県 武豊町	非火山灰 土
深さ	酸素%	深さ	酸素%
20 cm	20.2 – 20.8	0 – 10 cm	19.1 – 20.7
50 cm	20.0 – 20.6	10 – 20 cm	19.4 – 20.8
100 cm	19.5 – 20.0	20 – 30 cm	14.2 – 14.8

土壤空气中のCO₂濃度

神奈川県 伊勢原市	火山灰土	愛知県 武豊町	非火山灰 土
深さ	CO ₂ %	深さ	CO ₂ %
20 cm	0.14 – 0.25	0 – 10 cm	0.43 – 1.51
50 cm	0.30 – 0.54	10 – 20 cm	0.60 – 1.91
100 cm	0.51 – 0.98	20 – 30 cm	5.89 – 6.20

火山灰土では土壤中の空気が
動きやすい。

作物の生育に好ましい。

耕耘が農耕地土壤に 及ぼす効果

作物生産と土壤物理性 土壤診断基準項目

- 心土の緻密度 16 - 20
- 作土の固相率 25 – 30 (火山灰土)
40 以下 (低地土・台地土)
- 容積重 70 – 90 (火山灰土)
90 – 110 (低地土・台地土)

- 粗孔隙率 15 - 25
- 易有効水容量 15 - 20
- 碎土率 70 以上

作物生産と土壤物理性 土壤診断基準項目(続)

- 作土の深さ 20 – 30 cm
- 有効土層の深さ > 50 cm
- 飽和透水係数 10⁻³ – 10⁻⁴ cm/sec
- 地下水位 60 cm 以下
- 耕盤層の判定 山中式硬度計で20以上
 貫入式硬度計で1.5MPa以上は耕盤層と
 判定

耕耘の効果

- ・ 土壌をやわらかくし、水と空気の保持容量を増やす。
- ・ 雑草や病害虫のサイクルを断つ。
- ・ 作物残渣、堆肥、肥料などを混和する。
- ・ 土壌養分の偏りをなくす。
- ・ 最適な発芽環境や初期生育の確保
- ・ 根域の拡大や土壤微生物活性の促進

耕耘のデメリット

- ・ 所要エネルギーが非常に大きい。
- ・ 裸地化により土壤侵食を受けやすい。
- ・ 土壤の地耐力が減少。降雨後の機械作業ができない。
- ・ 強雨によりクラスト(粘土皮膜)ができる。
- ・ 下層土が混入する。
- ・ 重たい機械により耕盤層ができる。
- ・ 土壌有機物の分解を促進する。

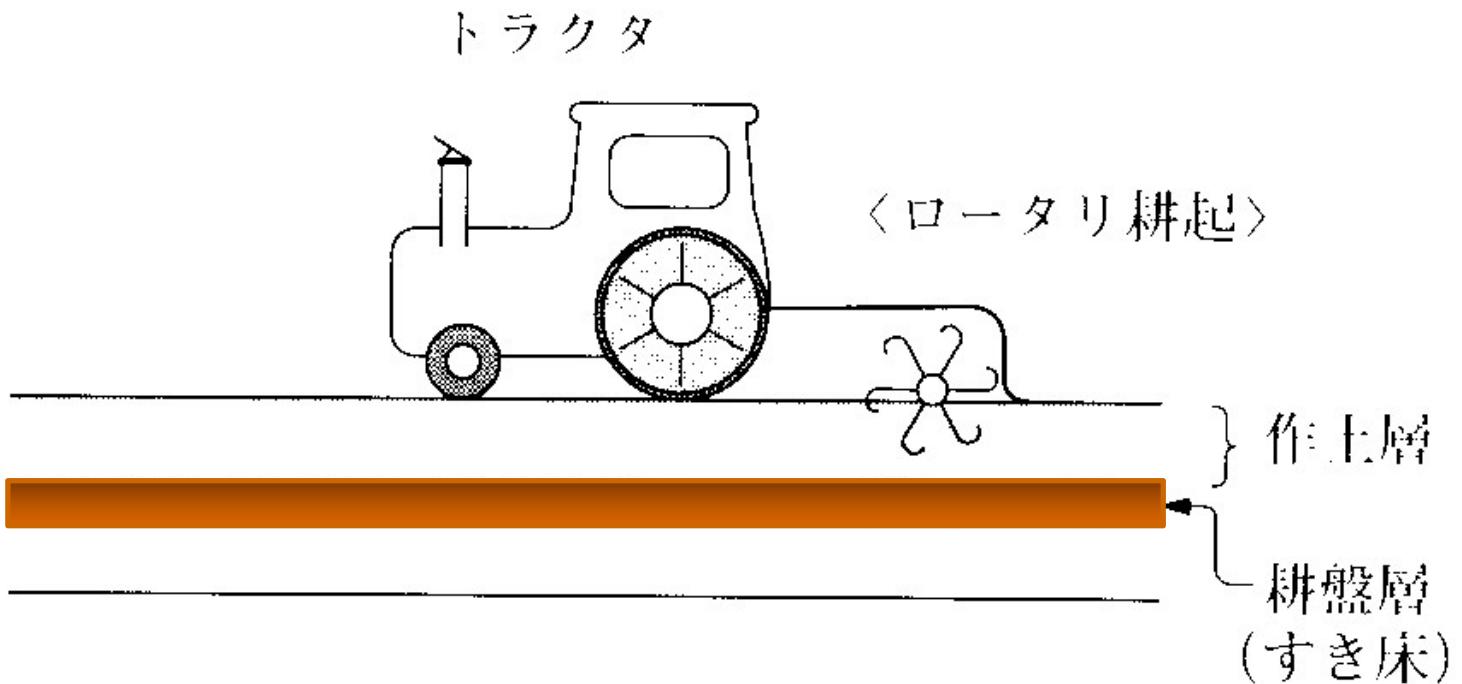


図14-12 露地野菜畠での耕盤層の生成

耕盤層

作物の生育には下層土も大切

- ・ 畑作物は養分の半分以上を下層土から吸収している。
- ・ 下層土からの水分吸收も重要。
- ・ 耕盤層ができると、下層土に根が伸びなくなる。
- ・ 水はけが悪くなり、作土層での根の生育も阻害される。

不耕起

耕起



播種後 7 日



播種後 17 日

耕起と不耕起における作業時間の比較

播種方法	作業時間(分/10a)			
	ロータリー耕	播種	除草剤散布	計
耕起法	38	26	11	75
不耕起法	← 15 →			15

不耕起栽培の効果

- ・ 風食・水食による土壤損失の軽減。
- ・ 土壤有機物分解の抑制。
- ・ 省力・低コスト化。
- ・ 地耐力が大きく、天候に関わらず適期作業が可能。
- ・ 作物残渣の土壤表面被覆・鳥害の抑制。
- ・ 浸潤性や保水性に優れる。
- ・ 植物残渣の地表面への富化・地力維持

不耕起栽培のデメリット

- ・ 土壌硬度の増大 生育不良 湿害
- ・ 肥料の利用効率低下（揮散・脱窒）
- ・ 植物残渣による地温低下 発芽不揃い
病害虫発生
- ・ 除草剤の使用量増加
- ・ 根菜類の栽培困難

土壤物理性悪化の要因と対策

自然的要因

- 地形

- 傾斜の修正・平坦化

- 排水の改良(暗きよ・明きよ)

- 土壤の種類 (重粘土、砂土)

- 対策 各種の土壤改良

- 客土

- 有機物施用・緑肥・輪作

土壤物理性悪化の要因と対策

人為的要因

- ・農業機械
 - 機械の改良 農作業工程の見直し
- ・有機物・堆肥の不施用
- ・土壤有機物の分解・土壤侵食
- ・土壤生物の不活性化
 - 堆肥の施用・緑肥の栽培・輪作体系の確立
 - 不耕起栽培

土壤物理性の低下と営農問題

- 水田作土層が浅くなっている。
 - 水稻の収量と品質が低下。
- 畦地の作土が硬くなり、排水不良化。
 - 野菜類の収量と品質が低下。
 - 特にキャベツの生育不良
- 畦地で硬盤が形成される。
 - 根菜類(ダイコン・ニンジン等)の収量と品質が低下(くびれ症状)。

土壤物理性の低下と土壤病害

- ・ 排水の悪い土壤。
 - ハクサイ・キャベツの根こぶ病
 - ナスの青枯れ病
- ・ 畑地の作土が硬くなっている。
 - タマネギの乾腐病

考えてください

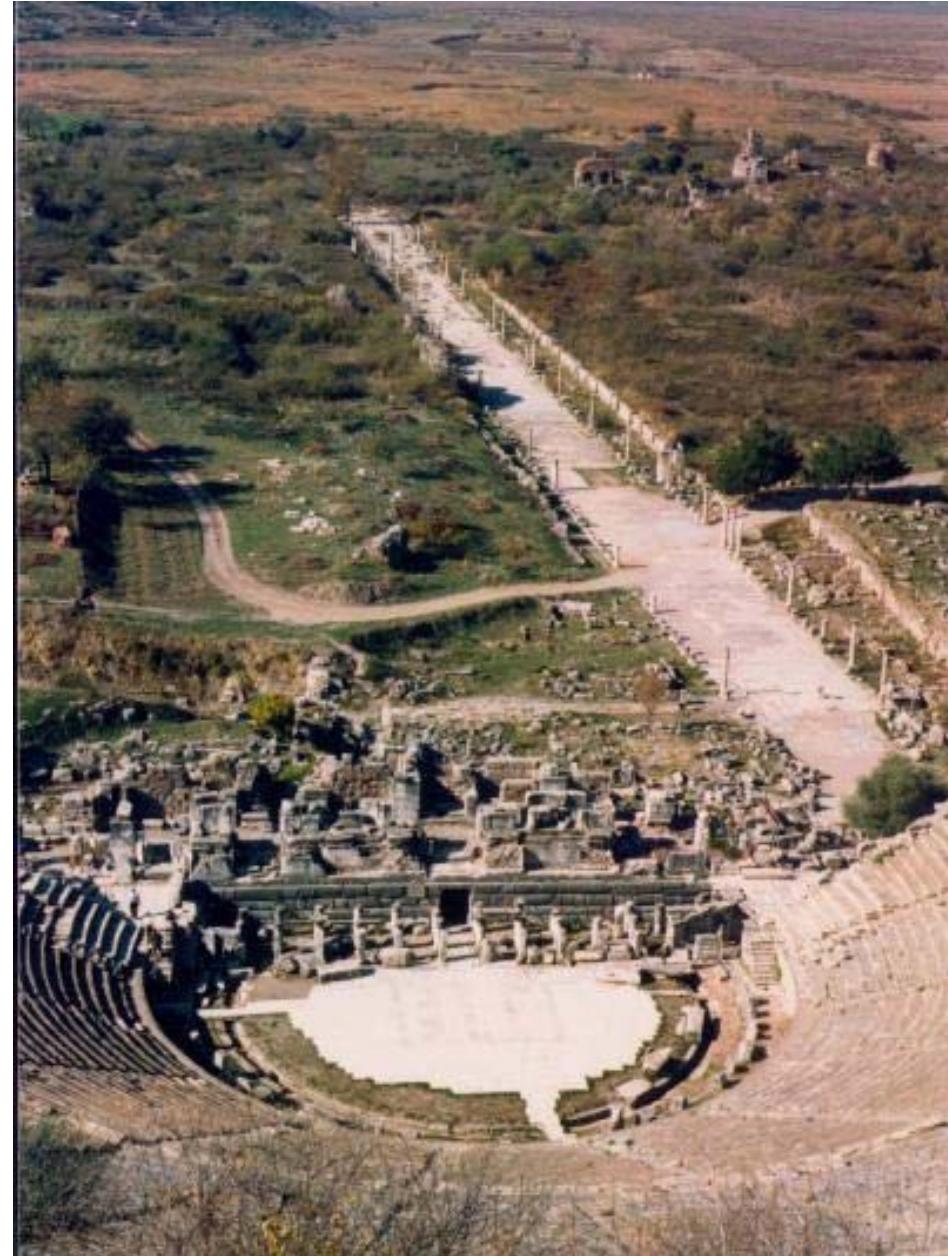


私たちは、どのように
土と農業を守っていつ
たらよいのか？

ギリシャ、 エフェソスの遺跡

"The Nation
that destroys
its soil destroys
itself" --
Franklin D.
Roosevelt

土を破壊した国家
は、国そのものを
滅ぼしている
F.D.ルーズベルト



古砂丘上の淡色クロボク土(芽室)



土への感動

- 命を生み出す力

十勝の長い冬 厳寒の下で土はエネルギーを蓄えてきた。

陸上の全ての命が土から生み出されている。

- 日本一の畑作酪農生産を支えているのは十勝の豊かな土壤である。

土への感動

- 環境を守る土

生物残渣や排泄物の分解、
大気の組成、水分の保持、
環境変動に対する緩衝

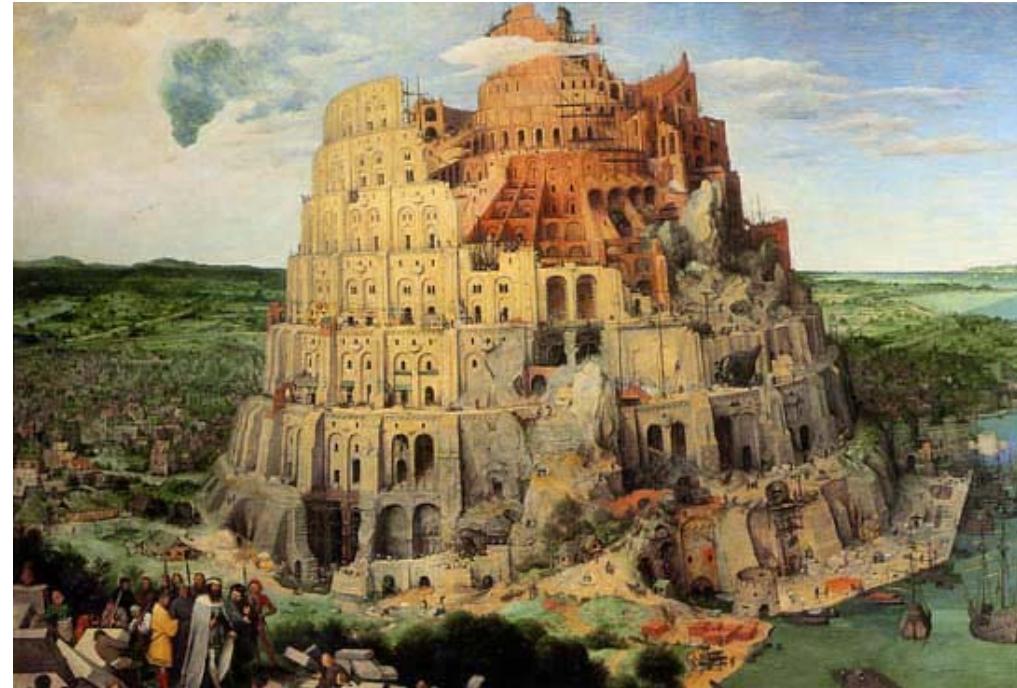
土への感動

- 歴史を刻む土

火山灰の降灰、大洪水、人間の生活の跡
など、土は過去の歴史を秘めている。

バベルの塔は本当にあったのだろうか？

私たちは再びバベルの塔を築いてはいないか？



ホピ族の言い伝え

私たちのこの土地は、**先祖**から受け継いだものではあるけれど、

私たちの**子孫**から借りているものもある。
だから、そのまま子孫に返すのだ。

