鹿沼土の物理的構成とその性質について

誌名	宇都宮大学農学部學術報告 = Bulletin of the College of Agriculture, Utsunomiya University
ISSN	05664691
著者名	鈴木,敬
発行元	[宇都宮大学農学部]
巻/号	12巻1号
掲載ページ	p. 1-10
発行年月	1983年3月

農林水産省 農林水産技術会議事務局筑波産学連携支援センター

Tsukuba Business-Academia Cooperation Support Center, Agriculture, Forestry and Fisheries Research Council Secretariat



鹿沼土の物理的構成とその性質について

鈴木 敬・富田平四郎・広瀬有司・池尻 勉

Physical Constitution and Property of Kanumatsuchi

Takashi Suzuki, Heishiro Tomita, Yūji Hirose, Tsutomu Ikejiri

Résumé

It is recently found that Kanumatsuchi is problem soil due to increment of earthwork using construction machine. We investigated the occurrence and the property of Kanuma pumice stratum and determined the structure of Kanumatsuchi from a view point of soil mechanics.

Kanumatsuchi consists of pyroclastics originated from Akagi volcano, and its main element is weathered pumice grain of which the diameter is about 2~20 mm.

As the result of soil test on natural condition, wet density ρ_t , moisture content ω_n , specific gravity G_s , coefficient of uniformity U_c , ignition less L_t , and organic matter content L'_t is 1.03 ~ 1.15 g/cm³, 190 $\sim 240\%$, 2.64 ~ 2.70 , 5.3, 13.6%, and 0.5% respectively.

Taking Kanumatsuchi to pieces, they are classified broadly into four constituent elements: (1) Weathered pumice, (2) Small grained pumice, (3) Imogolite and (4) Volcanic gravel. After natural moisture content ω_t , dry weight ratio α_t , and specific gravity G_t of each element are determined, moisture content, void ratio and porosity for the whole Kanumatsuchi are calculated by the following equation.

$$\omega'_{i} = \alpha_{i} \omega_{i} \qquad \qquad \omega'' = \omega_{n} - \sum_{i=1}^{2} \omega'_{i}$$

$$e'_{i} = G_{s}(\alpha_{i}/G_{i}) e_{i} \qquad \qquad e'' = e_{n} - \sum_{i=1}^{2} e'_{i}$$

$$n'_{i} = e'_{i}/(1 + e_{n}) \qquad \qquad n'' = n_{n} - \sum_{i=1}^{2} n'_{i}$$

Where the mark (') and (") represents respectively inside value and outside one of pumice grain (Weathered pumice and Small grained pumice) for the whole Kamumatsuchi.

 S_i and S_o are calculated by the following equations.

$$S_i = \omega_i G_i / e_i \qquad \qquad S_o = \omega'' G_s / e''$$

Where S_t is degree of saturation in pumice grain, and S_o is one among pumice grains. As a result, the following facts become clear.

(1) On natural condition, quantity of moisture and quantity of void in weathered pumic is respectively about 85% ($(\omega'_1/\omega_n) \times 100 = 85.2\%$) and about 83% ($(e'_1/e_n) \times 100 = (n'_1/n_n) \times 100 = \epsilon 2.9\%$) to the whole quantity.

(2) Degree of saturation in weathered pumice grain (S_1) is 88% on natural condition.

(3) Though degree of saturation among weathered pumice grains is relatively high value $(S_0=68.4\%)$, quantity of moisture among weathered pumice grains is no more than 9.7% to the whole quantity on natural condition.

1. 緒 言

第四紀火山活動に由来する関東地方の火山灰源の地層 群いわゆる関東ローム層については、従来から学問の各 分野において相当の調査及び試験研究がなされている. それは、土質工学の分野では問題の性質上主として新期 のローム層、それも特別な種々の鍵層を除いた主体的な ローム部分に限られて、その性質の究明がなされてい る.しかしながら、そのローム層中に挾まれた、地質学 的層準識別上の鍵層といわれる軽石層については、関東 ロームの総体的に知られた土質工学的性質に対して全く 異質のものと見なせるにも拘らず、土質工学上の問題に されることは少なかったようである.たとえ、問題の対 象になった場合でも、その性状が明らかでないために安 易に基礎の不適切層として取り除かれるのが普通であ る.

最近,大規模な工事が行なわれる中で,軽石層の土量 が割合に大きくなることに対して、おもに工費節約から 土質改良も含めて現状土の取り扱いを地域的問題の対象 として考えることができる. 軽石層について, 一般に土 質工学的あるいは農地工学的問題の対象になる土層は, 深さの観点からは新期ローム層(上部、中部ローム層あ るいはこれらに対比される田原、宝木ローム層など)中 の軽石層であり、場所的には比較的平地に広く分布する 風化の進んだ軽石層であり、また量的な関係から層厚の 比較的厚い軽石層である.本研究は, 鹿沼軽石層をとり あげ、これが栃木県下の平地部に広く分布し、かつ深さ 2~3mの位置にあり、層厚1.5m程度にも及ぶ場合も あって,深さにおいても土量的にも問題の対象になる場 合が比較的多いことを認識し、この物理的、力学的性質 を明らかにして土工上の問題解決の指針を得ようとする ものである.ここでは、 鹿沼軽石層の性状の把握と鹿沼 土の物理的土質定数の測定結果を述べ、それに基づいて 鹿沼土の構成及び状態定数の分析を行なった.

2. 鹿沼軽石層の生成

火山活動に伴なう大規模な爆発時において、ガスを多 量に含んだマグマが上昇しマグマ自身が噴出する場合に 多量の軽石がつくられる.これは、相当の流動性を保っ ていたマグマが空中に放出されたときに内部からガスが 発生して急激に膨張し、無数の気孔を生じてできる多孔 質の岩石片である.これらは、一時に火口からあふれ出 て高温のままガスと混じて火山体斜面を急速度で流れ下 って比較的粗粒の軽石流堆積物(山麓部)になったもの と爆発により空中高く吹き上げられて風に流され遠方ま

で運ばれて比較的細粒の降下軽石層(平地部)を形成し たものとがある.いずれも現在では何万年という長年の 風化をうけて土壤化し、軟質、多孔質で保水力の強い特 殊な土層になっている、Fig.-1は栃木県の代表的な軽石 層の降下分布範囲とそれらの等厚線を、Fig.-2はFig.-1 中の各地点の土質柱状図を示したものである. 鹿沼軽石 層は、赤城火山中央火口丘の軽石質火山噴出物がほぼ真 東に向って扇形に広がり、 鹿島灘におよぶ約 9,900km² という広い面積に亘って宝木面及び旧い地形面上に降下 堆積し形成された. これは,東京軽石層(箱根火山,武 蔵野ローム)の降下面積には及ばないが,降下土量(6.6 km³) では 関東平野の降下軽石層の中で最大の規模とい われている. 層の厚さは Fig-1 に示すように 1.5 m 程 度で東方にいくにつれて減ずる。層の深さは場所によっ て異なるが、栃木県下では宝木ローム層中の中程にあっ て、大体2m前後のところにあることが多い.層の上面 は,軽石が上位ローム中にバラついているが,層の下面 は比較的平坦な濃茶褐色のロームのクラック帯と明瞭に 境している.

3. 鹿沼軽石の物理性諸元

1) 現状土の状態定数

鹿沼軽石層は、試料採取地点が同一であっても、採取 深度や気候、天候等の外部的条件のほかに土自体の成 分、構造の不均一性等に対する測定上の取扱い方の相違 によって、その状態定数が普通の土壌に比してバラッキ やすい傾向にある、土質試験法(土質工学会による)に もとづく数多くの測定結果をまとめると、概して湿潤密 度 $\rho_t=1.03\sim1.15g/cm^3$ 、含水比 $\omega_n=190\sim240\%$ 、土 粒子比重 $G_s=2.64\sim2.70$ の範囲の値が得られた.本研 究をまとめるにあたって、上記の事柄を考慮して測定試 料の量を通常の7、8倍程度に多くとって現状土の状態 定数値を測定したが、その結果、鹿沼土の総体的な値と して Table-1 に示すようなほぼ一定した値が得られた.

2) 粒度組成

鹿沼軽石層は、丸みをおびた直径 0.2~2 cm程度の風 化軽石を主体として骨格が構成されているが、これは降 下堆積層であるので、給源火山(赤城火山)からの距離及 び方向によって粒度組成は異なり、東方にいくにつれて 粒径は細かく均一になる傾向がある.Fig-3 は、降下距 離の異なった2 地点の試料の粒度分析(JIS A 1204 T-1979)した結果を比較したものである、鹿沼試料は、赤 城火山からほぼ真東に約 52kmの地点の栃木県立鹿沼農 業高校(鹿沼市みなみ町)で採取したもの、真岡試料は 同じく約 73km の地点の宇都宮大学農学部統合農場(真



Fig. 1 Distribution chart of the volcanic pumice strata in Tochigi prefecture



Fig. 2. The Soil plofile at the A \sim T point ploted on the chart Fig. 1



Fig. 3 Grain size accumulation curves of Kanumatsuchi

Table-1	Physical Property of Kanumatsuchi
	used in the experiment (on natural
	condition)

Wet density ρ_t (slide caliper method) 1.09 g/cm						
Natural misture content ω_n (JIS A 1203-1978)	216.2%					
Specific gravity Gs(JIS A 1202-1978)	2.67					
Vied ratio $e_n = \frac{G_s \rho_w}{\rho_t} \left(1 + \frac{\omega_n}{100}\right) - 1$	6.74					
Porcesity $n_n = \frac{e_n}{1+e_n} \times 100$	87.1%					
Degree of saturation $S_n = \frac{\omega_n}{e_n} G_s$	85.6%					

岡市下籠谷中里)より採取したものである. 試料は,現 状土を水中で丁寧にときほごしたもの(実線)と全体を 乳鉢ですりつぶしたもの(点線)とを用いた. Fig 3 に よれば,すりつぶせば両試料とも殆んど同一粒度をもつ ものであるが,現状土についてみれば土を構成する主要 な粒径は鹿沼試料では,0.8mm~10mm,真岡試料では 0.6mm~5 mm程度であり,またそれぞれの均等係数は U_{c} =3.2/0.6=5.3, U_{c} =1.9/0.5=3.8 であって,鹿沼 試料に比して真岡試料は粒径は小さく且つ均一粒度に近 くなることがわかる.

3) 強熱減量

強熱減量は、土の強熱減量試験(JSF T6-1968)によって測定され、それは一般に有機物や結晶水の存在量を

示すものである.有機物の含有は土の物質的,力学的性 質あるいは化学的安定処理に影響を与えること,また結 晶水含有量は粘土鉱物組成や岩石の風化度等を判定する 資料になることが認められている.試験の結果,鹿沼土 の強熱減量 $L_i=13.6\%$ を得た.有機物含有量試験 (JFS T9-1968)の重クロム酸法による有機物含有量は 0.5% であり,一般の土壌に比してマサ土(花コウ岩質岩石の 風化残積土)とほぼ同程度に少ない.両者の差である 13.1%は,粘土鉱物の吸着水,結晶水の含有量と考えら れる.フロフェンが主要な粘土鉱物になっている関東ロ ームは,一般土壌に比して吸着水,結晶水が著しく多い ことが知られているが,上記の13.1%はこれと同程度の 値になっている.因みに,鹿沼土の主要な構成要素であ る風化軽石の強熱減量は11.4%,またイモゴライト(後 述)のそれは特に大きく25.3%の値が得られた.

4) アッターベルグ限界値

試料は、空気乾燥した鹿沼土を乳鉢でよくときほごし た状態にして標準網フルイ 420 μ を通過させ、これを蒸 溜水でペースト状に練り合わせて試験に供した.空気乾 燥状態の含水比は25%程度である.アッターベルグ限界 試験の結果、通常よく問題にされる空気乾燥の程度、試 験中湿った状態での放置時間あるいは練り合わせ時間等 の試験結果に与える影響もさることながら、鹿沼土では ガラス板上でペースト状試料のすりつぶし度合の相違が 限界値に大きく影響するようであり、鹿沼土のアッター ベルグ限界値としてある一定の値を示すことは非常に難 しいようである.



Fig 4 Flow curves of Kamumatsuchi

Fig 4 は液性限界試験による代表的な流動曲線を示したものである.図によれば,流動指数は大体6.0~8.5程度であり,これは関東ロームのそれ 1/2~1/3 の程度の小さい値であって,含水量の変動が土の流動に敏感に反応する傾向をもつ.液性限界 ω_L は95%~120%の大きな範囲にバラつく結果になった.④は標準網フルイ 420 μ 通過のものを力を加えずに練り合わせたもの,⑧はそれを意識的にすりつぶしたものであり,また④はすりつぶし1時間,⑤はすりつぶし2時間のものである.この結果をみると,ベースト状試料を十分にすりつぶすほど高い液性限界を示すようであるので,すりつぶしの度合を指標化する必要があると思われる.

塑性限界及び収縮限界は、十数個の試料についてそれ ぞれ $\omega_P = 80.7\% \sim 88.7\%$ 及び $\omega_S = 70.2\% \sim 81.2\%$ のよ うに求められ、いずれもす りつぶ し1時間のものは低 く、すりつぶし2時間のものは高い値となった.

4. 鹿沼土の構成

軽石の噴出時に火口周辺の小礫片をまきこみ,またこ れらが降下堆積した後,有機物の混入や長年の風化作 用,水和作用等による自壞作用を営んで新しい化合物を 生じるなど, 鹿沼土の構成要素は複雑化してい る. 鹿沼土の現状土は概して, 比較的大粒径の 風化軽石が積み重なって主体をなし、その大間 げきを埋めるかたちで小粒径の軽石粒及び岩片 が入り込み、さらに挾まった間げきあるいは風 化軽石のまわりにイモゴライトが 析出 してい て,全体的に多孔質な二重構造をなしている. 風化軽石は、多孔質で多量の水分を含み、簡単 につぶれて粘土化する. 軽石粒は1mm 程度の 黄白色の丸味のある粟粒状の石粒で比較的簡単 につぶれて細砂状になる. イモゴライト (Imogolite)は、やや透明な膠状皮膜物質でアロフ ェンから結晶性粘土鉱物への移行の中間段階に ある微細鉱物の集合体といわれている. 岩片は 数ミリ以下の硬い礫片で、黒色の磁鉄鉱を多く 含む.以上のように, 鹿沼土を注意深くときほ ごして骨格の構成物質を大別すると、風化軽石 ・軽石粒・イモゴライト及び岩片の4要素に分 けられるようである (Photo 1~Photo 4). 現 状土を直径6cm, 高さ4cm の試料採取環で抜 き取り, 重量を測定してからそれを速やかにと きほごして4要素に分け、各要素の含水比と炉 乾燥質量 ms を測定する. さらにこの結果から 全炉乾燥質量に対する各要素の炉乾燥質量比

 α を算定するとともに、各要素 ご とに 土粒子比重試験 (JIS A 1202-1978) を行なって要素の 真比重を 測定し た. この結果は Table 2 のようである. このときの試料 の質量 m=123.43 g, 体積 $V=113.10 \text{ cm}^3$, 密度 $\rho_l =$ 1.09g/cm³ である.

5. 鹿沼土の状態定数の分析

鹿沼土の 現状土の 包括的な状態定数を Table 1 に示 したが,これは各要素の内部と外部とにおける間げき量 及び含水量を一括して考えて全体の平均的な値として求 めたものである.しかし,前述したように,各要素ご とに間げきとその中に含まれる水分量とを持ち,さらに それらの集合体として形づくられる間げきとそこに存在 する間げき水がある.いわゆる二重構造における間げき 量及び含水量は,土の物理的,力学的取扱い上,質的 に同一視し難く,また鹿沼土の構造決定上からしても各 要素の内部と外部とに分けて状態量を表示する必要があ る.

1) 算定式

鹿沼土の全炉乾燥質量に対して風化軽石,軽石粒の内 部に吸収されている水分質量の比率をω₁',ω₂'(%)とす



Photo 1



Photo 2



Photo 3

Photo 4

Table-2	Physical	Property	of	each	elemet	of	Kanumatsuchi
A CLOYEO IN	A AAJ OAOOAA	* * * * * * * * * *	~~	C.C.C.L.	01011100	~~	A ACTI CHINE CO COULT

Item	Weathered pumice	thered Small grained Imcgolite		Volcanic gravel	Total weight	
Natural moisture content of each element (%)	$\omega_1 = 254.9$	$\omega_2 = 97.5$	$\omega_3 = 306.3$	$\omega_4 = 10.3$		
Dry weight of each element (g)	$m_{s1}=26~616$	$m_{s2}=4.116$	$m_{s3} = 1.238$	$m_{s4} = 4.884$	$\sum m_s = 36.814$	
Dry weight ratio of each element	$\alpha_1 = 0.273$	$\alpha_2 = 0.112$	<i>α</i> ₃ =0.034	$\alpha_4 = 0.131$	$\sum \alpha = 1.0$	
Specific gravity of each element	$G_1 = 2.64$	$G_2 = 2.58$	<i>G</i> ₃ =2.70	G ₃ =2.83		

ると、これらは Table 1,2に示した記号を用いて、次の ように表わされる.

$$\omega^{\prime\prime} = \frac{\left(m - \sum_{i=1}^{4} m_{si}\right) - \omega_{1}m_{s1} - \omega_{2}m_{s2}}{\sum_{i=1}^{4} m_{si}} = \omega_{n} - (\omega^{\prime}_{1} + \omega^{\prime}_{2})$$

同様に,風化軽石,軽石粒の内部の間げき量の,全要 素実質部の体積に対する比率を e'1, e'2 とし,軽石粒子 の外まわりの間げき量の比率を e'' とすれば

$$e_{1}' = \frac{e_{1}V_{s_{1}}}{\sum_{i=1}^{4}V_{s_{i}}} = G_{s}\left(\frac{\alpha_{1}}{G_{1}}\right)e_{1}$$

$$e_{2}' = \frac{e_{2}V_{s_{2}}}{\sum_{i=1}^{4}V_{s_{i}}} = G_{s}\left(\frac{\alpha_{2}}{G_{2}}\right)e_{2}$$

$$e'' = \frac{\left(V - \sum_{i=1}^{4}V_{s_{i}}\right) - e_{1}V_{s_{1}} - e_{2}V_{s_{2}}}{\sum_{i=1}^{4}V_{s_{i}}}$$

$$= e_{n} - \left(e'_{1} + e'_{2}\right) \cdots \left(4\right)$$

間げき率に関しては

$$n_{1}' = \frac{e_{1}V_{s1}}{V} = \frac{e_{1}V_{s1}}{(1+e_{n})\sum_{i=1}^{4}V_{si}} = \frac{e_{1}\frac{\alpha_{1}}{G_{1}}}{1+e_{n}}G_{s} = \frac{e_{1}'}{1+e_{n}}$$

$$n_{2}' = \frac{e_{2}'}{1+e_{n}}$$
.....(5)

$$n^{\prime\prime} = \frac{\left(V - \sum_{i=1}^{4} V_{si}\right) - e_1 V_{s1} - e_2 V_{s2}}{V} = n_n - (n^{\prime}_1 + n^{\prime}_2)$$

また,飽和度に関して,風化軽石及び軽石粒の飽和度 を S_1 及び S_2 とし,軽石粒子の外まわりの飽和度を S_0 とすれば



Fig 5 Figure for explanation of the sample Weight M

以上のように、一般に用いられている土の状態量の含水比 ω_n 、間げき比 e_n 及び間げき率 n_n は、軽石粒子の内部と外部の状態量に分けて表わすことができる.

2) 軽石粒子の間げき比の算定

(3)・(7)式中の風化軽石,軽石粒の間げき比 e₁, e₂ を求めるために,まずこれらの密度を測定する.

a) 風化軽石の密度測定

風化軽石は多孔質で円磨された不定形であるので、こ の測定はパラフィン塗布法によったが、粒子自体が極め て軽量なので風化軽石の表面を薄くパラフィンで覆った 後、それに重りをつけて一体となった塊を作成して試験 に供した.このように作成した塊の空中質量をM、これ の水中質量をM'とし、水中質量測定時に用いる受皿の 空中質量をt、それの一部を水中につるしたときの質量 をt'とすれば、風化軽石の密度 ρ_1 は(9)式で求めら れる.

ここに

 m_1 , V_1 :風化軽石1個の質量と体積 b, b':重りの空中質量(=2.0347g)と水中質量 t, t':受皿の空中質量(=1.6300g)と水中質量 b'+t':水温16°C にて測定した重りと受皿との水中 質量(=3.2213g) $\rho_{\omega T}$: (M'+t')測定時の水温 T°C の水の密度 K:補正係数(= $\rho_{\omega T}/\rho_{\omega 16^{\circ}C}$) ρ_p : $r = 7 - 4 \rightarrow 0$ 密度 (b+t-b'-t'): (b+t)の空中と水中との質 量差(=0.4574g(16°C)) (9)式中のパラフィンの密度 ρ_p は次のよう に測定した. $r = 7 - 4 \rightarrow 0$ 密度 ρ_p は次のよう いものの方が取扱いに都合がよく, MP.60~ 62°Cのものを使用した. 試料は、重りとパラフ

ィンのみの塊とする. (9)式において、 $m_1=0$, $V_1=0$ とすると、 ρ_p は(10)式のように表わされる.

(M-b) (g)	(M+t) (g)	(M'+t') (g)	$\rho_{\omega T}(g/cm^3)$	K	$\rho_p(g/cm^3)$
0.7056	4. 3843	· 3, 1600	0.99880 (17°C)	0.99983	0.9189
0. 9876	4.6663	3.1374	0.99880 (17°C)	0. 99983	0.9205
0. 4787	4. 1574	3, 1805	0. 99897 (16°C)	1.000	0.9205
0. 8201	4. 4988	3. 1504	0. 99897 (16°C)	1.000	0.9195
0. 6266	4. 3053	3.1665	0.99913 (15℃)	1.00016	0. 9189
0. 8810	4. 5597	3.1442	0.99913 (15°C)	1.00016	0.9183

Table 3. Calulated value of paraffin wax density ρ_p

Table-4. Calculated values of Density ρ , Void ratio e and Degree of saturation S

Weathered pumice stone	sample condition	m (g)	M-b (g)	M+t(g)	M'+t'(g)	$ ho_{\omega_T} \ ({ m g/cm^3})$	K	V (cm ³)	$ ho_1$ (g/cm ³)	e1	S ₁ (%)
	_	0. 2245	1.0098	4. 6885	2. 6389	0. 99880 (17°C)	0. 99983	0. 7397	0. 304	7.68	0
	oven dry (110°C) ($\omega_1 = 0$ %)	0.2648	0. 6954	4. 3741	2. 5856	0. 99844 (19°C)	0. 99947	0. 8649	0. 306	7.63	0
	1	0. 8157	1.1311	4. 8098	3. 2724	0.99913 (15°C)	1.00016	0. 7377	1.106	7.47	90. 1
	$(\omega_1 = 254.9\%)$	0. 6765	1.2438	4. 9225	3. 2282	0. 99897 (16℃)	1	0.6209	1.090	7.60	88.5
	water saturated	1.1432	1.5030	5. 1817	3. 3779	0. 99880 (17°C)	0. 99983	0. 9566	1.195	7.64	100.7
	$(\omega_1 = 291.3\%)$	0. 8374	1.0420	4. 7207	3. 3468	0. 99897 (16°C)	1	0.6948	1. 205	7.57	101.6
Small grained pumice	sample condition	<i>m</i> (g)	$M_a - M_c$ (g)	$M_b(g)$	$M_d(\mathrm{g})$	$ ho_{\omega T} \ (g/cm^3)$	K	V (cm³)	$ ho_2 \ (g/cm^3)$	e_2	$(\%)^{S_2}$
	notural	10. 394	100. 670 (24. 1°C)	143. 352 (20. 7°C)	50. 535	0. 998086 (20. 7°C)	1.00079	7.9477	1.308	2. 90	86.7
	$(\omega_2 = 97.5\%)$	11. 768	107. 539 (21. 2°C)	143.786 (21.1°C)	45. 104	0.998000 (21.1°C)	1.00002	8. 8769	1.326	2. 84	88.6

$$\rho_{p} = \frac{M - b}{(M + t) - (M' + t') - K(b + t - b' - t')} \rho_{\omega T} \cdots (10)$$

Table 3 は(10)式による ρ_p の計算結果を示したもの であり、これらを平均して $\rho_p=0.919 \text{ g/cm}^3$ とした.

b) 軽石粒の密度測定

軽石粒は細かな石粒であるので、ある程度の量をまと めて試料としてピクノメーターを用いた体積置換法によ り測定した. 試料体積を静かに水置換して、(11)式でそ の量 (V_2)を求め,軽石粒の平均密度 ρ_2 を算定する.

ここに,

- m2, V2: 軽石粒試料の質量と体積
 - $M_a: 蒸溜水を満たしたピクノメーターの質量$ (T'°C)
 - M_c : ピクノメーターの質量
 - M_b:蒸溜水を満たした ピクノメーター中 に 試料 を静かに入れたときのピクノメーターの質量 (T[°]C)
 - Ma: 試料とピクノメーターとの質量

ρωτ: T[°]C の水の密度

K:補正係数 $(\rho_{\omega T}/\rho_{\omega T}')$

c) 測定結果

(9)式及び(11)式によって密度を求め, さらにそれら をもとにして, 間げき比, 飽和度を次式によって算定し た.

 $e_{i} = \{G_{i}\rho_{\omega}(1+\omega_{i}/100)/\rho_{i}\}-1$ $S_{i} = G_{i}\omega_{i}/e_{i} (\%)$

その結果の代表的数値を Table 4 に示す. その結果に よれば,風化軽石の間げき比は (7.5~7.9),平均値は $e_1=7.65$ であり,軽石粒の間げき比は (2.8~2.9),平 均値は $e_2=2.87$ であって,両者に質的な違いがあるこ とがわかる.また飽和度は,現状土では両者いずれも (80~ $\pm 0\%$) 程度である.

3) 鹿沼土の状態定数の計算

Table 1 の総体的な状態定数値と Table 2, 4 の各要素の値をもとにして,(1)式~(8)式によって状態定数 を算出すると次のようである.

$$\omega_n = 216.2\% \qquad \omega_1' = \alpha_1 \omega_1 = 0.723 \times 254.9 = 184.3\%$$
$$\omega_2' = \alpha_2 \omega_2 = 0.112 \times 97.5 = 10.9\%$$
$$\omega'' = \omega_n - (\omega_1' + \omega_2')$$
$$= 216.2 - 195.2 = 21.0\%$$

 $e_n = 6.74$

$$e_{1}' = G_{s}\left(\frac{\alpha_{1}}{G_{1}}\right)e_{1} = 2.67 \times \frac{0.723}{2.64} \times 7.65 = 5.59$$

$$e_{2}' = G_{s}\left(\frac{\alpha_{2}}{G_{2}}\right)e_{2} = 2.67 \times \frac{0.112}{2.58} \times 2.87 = 0.33$$

$$e'' = e_{n} - (e_{1}' + e_{2}') = 6.74 - 5.92 = 0.82$$

 $n_n = 87.1\%$

$$n_{1}' = \frac{e_{1}'}{1 + e_{n}} \times 100 = \frac{5.59}{1 + 6.74} \times 100 = 72.2\%$$

$$n_{2}' = \frac{e_{2}'}{1 + e_{n}} \times 100 = \frac{0.33}{1 + 6.74} \times 100 = 4.3\%$$

$$n'' = n_{n} - (n_{1}' + n_{2}') = 87.1 - 76.5 = 10.6\%$$

 $S_n = 85.6\%$

$$S_{1} = \frac{\omega_{1} G_{1}}{e_{1}} = \frac{254.9 \times 2.64}{7.65} = 88.0\%$$

$$S_{2} = \frac{\omega_{2} G_{2}}{e_{2}} = \frac{97.5 \times 2.58}{2.87} = 87.6\%$$

$$S_{0} = \frac{\omega''}{e''} G_{s} = \frac{21.0}{0.82} \times 2.67 = 68.4\%$$

6. 鹿沼土の三相分布

前節5. の結果を用いて, 現状の鹿沼土の三相分布 を求めると次のようである. まず, 炉乾燥重量1.0 $\left(\sum_{i=1}^{4} \alpha_i = 1.0\right)$ とするときの 各要素及び大間げき部分 の体積を算出すると,

実質部 $V_{s1} = \alpha_1/G_1 \rho_{\omega}$ = 0.723/2.64×1.0=0.274 (9.445%)

水分
$$V_{\omega 1} = \alpha_1 \omega_1 / 100 \rho_\omega$$

=0.723×254.9/100×1.0=1.843(63.520%)
ガス $V_{a1} = e_1 V_{s1} - V\omega_1$
=7.65×0.274-1.843=0.253 (8.721%)
軽石粒部分 0.166 (5.722%)
実質部 $V_{s2} = \alpha_2 / G_2 \rho_\omega = 0.112 / 2.58 \times 1.0$
=0.043 (1.482%)
水分 $V_{\omega 2} = \alpha_2 \omega_2 / 100 \rho_\omega$
=0.112×97.5/100×1.0=0.109(3.757%)
ガス $V_{a2} = e_2 V_{s2} - V_{\omega 2}$
=2.87×0.043-0.109=0.014(0.483%)
イモゴライト部分 0.117 (4.033%)
実質部 $V_{s3} = \alpha_3 / G_3 \rho_\omega$
=0.034/2.70×1.0=0.013 (0.448%)
水分 $V_{\omega 3} = \alpha_3 \omega_3 / 100 \rho_\omega$
=0.034×305.3/100×1.0=0.104(3.585%)
岩片部分 0.059 (2.034%)
実質部 $V_{s4} = \alpha_4 / G_4 \rho_\omega$
=0.131/2.83×1.0=0.046 (1.586%)
水分 $V_{\omega 4} = \alpha_4 \omega_4 / 100 \rho_\omega$
=0.131×10.3/100×1.0=0.013(0.448%)
大間げき部分 0.189 (6.515%)
水分 $V_{\omega 5} = \omega_n \sum_{i=1}^{4} \alpha_i / 100 \rho_\omega - \sum_{i=1}^{4} V_{\omega i}$
=216.2×1.0/100×1.0=2.069=0.093(3.206%)
ガス $V_{a5} = (1 + \omega_n / 100) \sum_{i=1}^{4} \alpha_i / \rho_i$
 $- (\sum_{i=1}^{4} V_{si} + \sum_{i=1}^{4} V_{\omega i} + \sum_{i=1}^{4} V_{ai})$

$$= (1+216.2/100) \times 1.0/1.09 - (0.376+2.162+0.267)$$



=2.901-2.805=0.096 (3.309%)

次に、この場合の鹿沼土の体積 $(1+\omega_n/100) \sum_{i=1}^{n} \alpha_i / \rho_i$ =2.901 で上記の各数値を除しさらにそれらに 100 を乗 じて上記の各数値を鹿沼土全体の体積に対する百分率で 表わせば、上記の())内に示した値になる.

以上の結果から,縦軸に各部分の%をとり,横軸に実 質部,水分及びガスの割合を表わせば, 鹿沼土の体積区 分は Fig 6 のように表わすことができる.

7. 摘 要

鹿沼軽石層は、有機物含有量が非常に少なく、無機質 の種々の構成要素からなり、その特殊な土性とそれらの 集合体としての二重構造を呈しているので、土質工学上 の取扱いが難しい.現状土の状態定数はバラツキやすく 粒度組成は場所によって漸次変化するので、総体的な土 性の表現がしにくい.さらに乱した試料を用いる試験の うち特にコンシステンシー試験では、数パーセントの含 水量の変化が土のやわらかさの程度に敏感に反応するこ と、試料のつぶし程度によって色、粘性等が微妙に変わ ることなどが観察され、それに伴って一般土壌に比して 試験値に大きなバラツキが生じ易いことが指摘できる.

本稿は,上記の特殊な土性に対して主として状態定数 の分析を試み,その表示法を示した.その結果,自然状 態において鹿沼土中の風化軽石には,

 $(\omega_1'/\omega_n) \times 100 = 85.2\%$

 $(e_1'/e_n) \times 100 = (n_1'/n_n) \times 100 = 82.9\%$

のように、全体の水分量及び間げき量に対して約85%の

水分量及び約83%の間げき量があり、また風化軽石の飽 和度は88%に及ぶことが明らかになった.なお、風化軽 石は水浸によって容易に飽和状態になること(Table 4 参照),軽石粒子の外まわりの飽和度は現状土において、 $S_0=68.4\%を示すにも拘らず、水分量は全体の9.7%$ $(=(<math>\omega''/\omega_n$)×100)に過ぎないことがわかった。

本稿をまとめるに当って,多量の鹿沼土の採取に御協 力頂いた鹿沼農業高校農場の教職員の皆様に厚く御礼申 し上げます.

参考文献

- 1) 土質工学会編(1980):土質試験法,土質工学会.
- 2)関東ローム研究グループ(1965):関東 ローム――
 その起原と性状――,築地書館、
- 3)阿久津純(1957):宇都宮付近の関東ローム(火山 灰層・地球科学33 1~11
- 経済企画庁(1960):地形・表層地質・土じょう調査――宇都宮,国土調査
- 5) 栃木県企画部(1977): 栃木県地質説明書 36
- 6) 鈴木敬,富田平四郎,広瀬有司,池尻勉(1982): 鹿沼軽石層の状態定数の取り扱いについての基礎的 考察,農業土木学会大会講演要旨集,農業土木学会
- 7) 木村敏雄,竹内均ほか2名(1976):地学辞典(Ⅲ), 古今書院.
- 8)日本粘土学会編(1967):粘土ハンドブック,技報 堂.