締固め不飽和土の圧密実験(第2報)

鳥山晄司

Koushi TORIYAMA Experimental Study of Consolidation of Compacted Partially Saturated Soils(II)

1. まえがき

締固め不飽和土の非排水条件での間隙圧と圧縮応力の 関係および間隙圧の消散過程はフィルダム,道路,その 他の高盛土の施工時の安定解析に大きな影響を与える. さらに近年、フィルダムの盛土の施工が短期間で行なわ れるようになり,施工管理のためにも締固め不飽和土の 間隙圧の状態の解明が重要となっている.

飽和土の圧密理論および 圧密特性の実験は Terzaghi による圧密理論の発表以来、土質力学の中心的テーマと して非常に多くの研究がなされてきた.しかし、締固め 不飽和土の間隙圧、圧密特性についてはわずかな研究が なされたのみで,最近ではほとんどなされていない. こ れは不飽和土であるため,間隙水と間隙空気の存在が含 水比, 締固めの程度で変化し, これらの有する圧力, 即 ち間隙水圧 uw と間隙空気圧 ua が異なり、しかもその 変動が種々の要素の影響を受けること、また締固めによ って、先行圧密に類似した圧密特性を示し、さらに圧密 過程では間隙水と間隙空気の排出を考えねばならないな ど, 締固め不飽和土の圧密特性と理論が飽和土に比べて 非常に複雑なものとなることによる。また、締固め土の 圧密や間隙圧の測定例も少なく,測定データのばらつき も飽和土のものに比べて大きく、このため、締固め土の 圧密特性の研究は近年ほとんど行なわれていない.

前報では実験装置の特徴とそれによる基本的な実験結 果を示したが、ここでは締固め不飽和土の非排水状態で の間隙圧と圧縮応力の関係およびその後の間隙圧の消散 過程を砂質土と粘性土で実験し、非排水状態での間隙圧 係数と圧縮応力の関係、間隙圧の推定式の検討、圧密過 程を Terzaghi の圧密理論と比較して、不飽和土の圧密 特性を明らかにしようとするものである。

* 農業施設工学研究室

2. 試料土と実験方法

実験に用いた試料土は松江市忌部町産の風化の進んだ まさ土と京都市伏見区産の藤の森粘土である.これらの 物理的性質を表-1に示す.

まさ土は砂質土であり、かつてはフィルダムの遮水材 料として利用されることはなかった。しかし最近のフィ ルダムの設計が力学的安定に重点がおかれるようにな り、高含水比の粘性土よりも、まさ土のように含水比が 低く、重機械による転圧によってよく締固められて、単 位体積重さが大きく、せん断強さや変形係数が大きく、 透水係数が1×10⁻⁵~1×10⁻⁶cm/sec 程度が確保できる 土が遮水材料として用いられる傾向が強い。このため、 ここでは透水係数が1×10⁻⁵cm/sec 以下となる忌部ま さ土を用いた。また従来から用いられている粘性土の例 として藤ノ森粘土を用いた。

別に行なった 透水試験 結果より、まさ土の 透水係数 k は締固め 含水比によって変化し、 $k=1\times10^{-4} \sim 1 \times 10^{-6}$ cm/sec の範囲内にあり、藤/森粘土の k は $2 \times 10^{-7} \sim 2 \times 10^{-8}$ cm/sec の範囲内にあった。また圧密圧力

表-1:試料土の物理的性質

まさ土	藤ノ森粘土
N. P.	42.18
N. P.	25.54
	16.64
77.4	9.9
16.9	77.3
5.7	12.8
2.687	2.714
15.40	24.23
1.744	1.534
	ま さ 土 N. P. N. P. 77.4 16.9 5.7 2.687 15.40 1.744

を1.0 から 6.0kg/cm² まで増加した場合, k は1/2~ 1/5 程度に減少した.

実験は非排水状態で生じる間隙圧と周圧の関係および 圧密排水過程での間隙圧と時間の関係への締固め含水比 の影響を求めることを主目的とした.このため,最適含 水比 Wopt の乾燥側数%から 湿潤側数%の 範囲内で試 料土の含水比を調整して,ビニール袋に密閉して1週間 以上置いた後,実験に用いた.

試料土は標準締固め法によって直径 10cm, 高さ 12.7 cm に締固め,そのまま供試体とした.表-2に試験前の 供試体諸元を示す.

実験に用いた圧密装置は前報と同じ二重セル式三軸セ ルである.実験は非排水状態で周圧(圧縮応力) $\sigma_3 を$ 30分ごとに 1.0kg/cm² ずつ増加させて,体積圧縮量 Δ V,軸変位 Δ d,間隙水圧 u_w,間隙空気圧 u_a を測定す る. σ_3 が 7.0kg/cm² になると非排水状態で約20時間 置く.その後,供試体上部からの排水バルブを開いて圧 密排水を行なう.圧密中には u_w,u_a, Δ V, Δ dの他に排 出された水量 Δ V_w と空気量 Δ V_a を測定した.最適含 水比 wopt の湿潤側供試体では間隙空気は排水初期に かなり出てくるが,圧密の進行とともに減少し,圧密後 半部分では間隙空気は全く排出されず,間隙水のみが排 出されてくる.これは Barden や鳥山・沢田のwopt の 湿潤側の締固め不飽和土の圧密方程式で,間隙水と間隙 空気が圧密中,同じ割合で排出されるという仮定と,か なり異なった傾向である.

3. 非排水状態

非排水状態で周圧 σ₃ を作用させると,間隙空気が圧 縮され,かつ間隙水中に溶解するため,σ₃ の一部は間



図-1:非排水状態での周圧と間隙水圧の関係

隙圧となり,残りが有効応力となる.不飽和土では間隙 水圧 u_w と間隙空気圧 u_a が異なるが,今回の実験か らは u_w と u_a の間に大きな差が測定されなかったた め,ここでは u_w のみを示す. u_w と u_a に大きな差が

表-2 供試体諸元 ま さ 土

番 号	w(%)	$\gamma_d(g/cm^3)$	е	Sr(%)
No. 1	17.00	1.762	0.525	87.0
2	20.36	1.700	0.581	94.6
3	18.59	1.703	0.578	86.4
4	16.18	1.759	0.528	82.3
5	18.73	1.723	0.550	91.5
6	19.71	1.701	0.580	91.3
7	16.49	1.741	0.543	81.6
9	16.73	1.749	0.536	83.9
10	17.72	1.725	0.558	85.3
11	18.88	1.716	0.566	89.6
12	15.99	1.760	0.527	81.5
13	15.37	1.750	0.535	77.2
14	12.63	1.710	0.571	59.4
15	11.59	1.694	0.586	53.1
16	9.59	1.640	0.640	40.3
〔藤ノ森粘土〕				
17	19.78	1.506	0.802	66.9
18	22.57	1.507	0.801	76.5
19	22.93	1.509	0.800	77.8
20	25.64	1.514	0.793	87.8
21	25.85	1.502	0.807	86.9
22	27.23	1.482	0.830	89.0
23	30.28	1.430	0.898	91.5



生じなかった原因としては、(1)実験に用いた含水比の範囲、即ち最適含水比 wopt の数% 乾燥側ではまだ大きなサクションが生じていない場合、(2)間隙水圧を測定するポーラス・ストーンは pF 2.7 のものを用いたが、これでは不十分で、間隙水圧の測定系内に空気が侵入し、正確な間隙水圧が測定できない場合、が考えられる.本実験での原因は確定できないが(2)の場合の可能性の方が強いように思われる.この場合 u_w は u_a に近い値となる.

非排水状態で30分ごとに周圧 $\sigma_3 \gtrsim 1.0 \text{kg/cm}^2$ ずつ 増加した場合の $\sigma_3 \ge u_w$ の関係を 図-1に示す. 図 中の1点鎖線は完全飽和の場合の $u_w = \sigma_3 を示す$. 不 飽和のためサンションが作用しており, $\sigma_3 = 0$ で $u_w < 0$ となっているが, σ_3 の増加とともに u_w は増加して いる. この図より,各供試体の $\sigma_3 \ge$ 間隙圧係数 $B_w = \Delta u_w / \Delta \sigma_3 \ \varepsilon \ \tau^2 - u_v + z \le 0 - 2 \ge z \le 3$. まさ土では 締固め含水比が w_{opt} よりかなり 乾燥側では, B_w は小 さく, σ_3 の増加とともに 減少する傾向にあり, また w の増加とともに B_w も大きくなり, 1.0 に近ずいてい る. 藤ノ森粘土では w の小さい場合は, Bw は σ_3 に対 してほぼ一定値をとり, w が大きくなると, Bw は σ_3 の増加とともに大きくなる傾向を示し, さらに w が大 きくなると Bw は 1.0 に近い値をとる.

周圧 σ_3 が 1.0 から 2.0kg/cm² に増加する場合と5.0 から 6.0kg/cm² に増加する場合の締固め含水比 w と Bw の関係を図-3に示す.表-1より,まさ土の Wopt =15.4%,藤ノ森粘土の Wopt=24.2%であるが,両試 料土とも Wopt の湿潤側になると w の増加とともに Bw が大きくなっている.特にまさ土では wopt の湿潤 側での含水比の増加による Bw の増加が 顕著である. このことは,まさ土をフィルダムの遮水材料として用い た場合,1~2%の含水比の増加によって非常に大きな 間隙水圧が発生する可能性を示している.これに対して 藤ノ森粘土の w による Bw の増加はゆるやかであり, 含水比の変動の Bw への影響はまさ土よりかなり小さ い.非排水状態での σ_3 -uw を有効応力 σ_3' とみなし た場合の各圧力段階での平均有効応力 σ_3' と体積変化量 ΔV から求めた体積圧縮係数 mv の関係を図-4に示









図-3:間隙圧係数と締固め含水比の関係





図-5 体積圧縮係数と含水比の関係 (○:σ₃'=1.0→2.0,Δ:σ₃'=4.0→5.0kg/cm²)

$$m_v = \frac{1}{\Delta \sigma'_3} \frac{\Delta V}{V}$$

す.まさ土では ∽áの増加とともに mv は減少しており, 平均的には

 $m_v = m_{vo} \left(\frac{\sigma'_3}{\sigma'_{30}} \right)^{-\alpha} = 1.4 \times 10^{-2} \sigma'_3^{-0.69} (cm^2/kg)$ $\subset \subset \sigma'_{30} = 1.0 kg/cm^2$

で表わされる. これに対して藤/森粘土では mv は σ_3 に無関係に, mv= $(1.0\sim 2.0)\times 10^{-2}$ cm²/kg となって

いる。

体積圧縮係数 mv と締固め含水比 w の関係を σ'_{a} =1.0~2.0kg/cm² の場合を〇印で, σ'_{a} = 4.0~5.0kg/ cm² の場合を△印で図一5に示す.まさ土では締固め含 水比に対して mv はほぼ一定値を保っているが,藤ノ 森粘土では w の増加とともに mv は大きくなる傾向 を示した.なお, w が wopt の3~4%以上湿潤側に なると, uw が大きくなり, σ'_{a} はほとんど増加しないた め,まさ土では w>19%,藤ノ森粘土では w>28%で の mv を求めることができなかった.

4. 圧 密 過 程

締固め含水比 w によって,間隙圧の消散は2つに大 別できる.(1) w が wopt よりやや乾燥側から wopt の湿潤側では,間隙圧の消散は排水パルブを開いた後, 徐々に進み,Terzaghiの圧密曲線に近似した形となる. (2) w が wopt よりかなり乾燥側で生じている間隙圧 が小さい場合,排水パルブを開くとほとんど瞬間的に間 隙空気が排出されて, $u_a=0$ となり,間隙水圧 u_w も やや遅れて0となる.その後は体積変化が徐々に進む場 合.(2)の場合は実際の盛土では荷重によって生じる間隙 圧は小さく,かつ,間隙圧の消散は載荷と同時に生じる から,締固め不飽和土の圧密としては問題とならない. したがって,ここでは(1)の場合の圧密特性を示す.

図-6,7にまさ土と藤ノ森粘土の間隙水圧について の圧密度 Uw と時間 t の関係を示す.ここに Uw は非 排水状態での $\sigma_3=7.0$ kg/cm² のときの間隙水圧 uw を 初期値 uwo として



 $U_{w} = \frac{u_{wo} - u_{w}}{u_{wo}} \times 100 \qquad (\%)$

とした値であり、間隙水圧 u_w は供試体の 底面で測定 した値である. 図一6, 7 o(a)は $u_{wo} < 3.0 \text{kg/cm}^2$ の 場合を,(b)は $u_{wo} \ge 3.0 \text{kg/cm}^2$ の場合を示す.まさ土 では $u_{wo} \ge 3.0 \text{kg/cm}^2$ の場合に比べて $u_{wo} < 3.0 \text{kg/cm}^2$ の場合の方が間隙圧の消散がゆるやかである.これに対 して藤ノ森粘土では両者の差はほとんど無い. 不飽和土の圧密方程式は透水係数が飽和度によって変 化するため非線形となり、したがって圧密係数 c_v も飽 和度の、故に間隙水圧の関数となる.不飽和土の圧密係 数の決定方法はまだ無いので、ここでは図一6、7の圧 密度 U_w が20~90%での時間 t を求め、Terzaghi の 圧密理論での不透水面での間隙水圧に対する圧密度 U_w とtime factor T_v の関係より、各圧密度に対する圧密 係数 c_v を



$$C_v = \frac{T_v H^2}{t}$$

で求めると U_w と c_v の関係は図-8のようになる. ここに H は供試体の高さである.まさ土の w=20.36% の No. 2,藤ノ森粘土の w=30.28%の No. 23 は U_w が20~90%の範囲でほぼ一定の c_v となっている.両試 料土の含水比は wopt より数%湿潤側でほとんど飽和 状態であるため、初期間隙圧 u_{wo} が大きく、圧密は Terzaghi 理論に近い形で進んだものと考えられる.締 固め不飽和土の一般状態である他の供試体では圧密の進 行とともに c_v が減少し、 $U_w=20\%$ での c_v に比べて、 $U_w=90\%$ での c_v の値はほぼ 1/3になっている.この主 な原因は $c_v=k/\gamma_wm_v$ のうちの透水係数 k が圧密の進 行にともなって減少することにあるものと思われる.

締固め含水比 w と圧密度 $U_w = 50\% \text{ coc}_v = c_{v50}$ お よび $U_w = 90\% \text{ co} c_v = c_{v90}$ の関係を図-9に示す.ま さ土では w = 20.36%の供試体を除くと、 c_v はほぼ w の増加とともに大きくなっている.これに対して藤ノ森 粘土では w_{opt} のやや湿潤側で c_v は最大値となって いる.

別に行なった透水試験結果より,締固め含水比により k は変化するが,圧密圧力 $\sigma'_{s}=6.0$ kg/cm² ではまさ土 の k=1×10⁻⁵~1×10⁻⁶cm/sec,藤ノ森粘土では k= 5×10⁻⁸~3×10⁻⁸cm/sec 程度である.また,図ー4よ り有効応力 $\sigma'_{s}=4.0$ ~6.0kg/cm² での mv はまさ土で mv=5×10⁻³cm²/kg,藤ノ森粘土で mv=1×10⁻²cm²/ kg とおくと,圧密係数 cv=k/γwmv はまさ土と藤ノ森 粘土では計算上,次のようになる.

まさ土 C_v= $\frac{1 \times 10^{-5} \sim 1 \times 10^{-6}}{1 \times 10^{-3} \times 5 \times 10^{-3}}$

 $=2.0\sim0.2(\text{cm}^2/\text{sec})$

藤ノ森粘土 C_v=
$$\frac{5 \times 10^{-8} \sim 3 \times 10^{-8}}{1 \times 10^{-3} \times 1 \times 10^{-2}}$$

 $=5 \times 10^{-3} \sim 3 \times 10^{-3} (\text{cm}^2/\text{sec})$

まさ土では締固め含水比wの増加とともに透水係数は減 少するから、計算では c_v もwの増加とともに減少する はずである.しかるに、図一9より c_v はwの増加とと もに大きくなっており、かつ、wが18~20%の範囲では 実験よりの c_v は 0.2~0.5cm²/sec 程度,計算よりの c_v も 0.2~0.5cm²/sec 程度であって両者はほぼ一致 している.これに対して、w=15~16%程度では実験で の $c_v=0.1\sim0.2cm^2$ /sec であるのに対して、計算では $c_v=1\sim2cm^2$ /sec となり、実験値は計算値の約1/10で ある.このことより、まさ土の最適含水比近くでは、不 飽和のために透水係数は飽和の場合の約1/10程度となっ ており、Wopt の数%湿潤側ではほぼ飽和状態となり、 透水係数も飽和土の値に近いものと考えられる.藤ノ森 粘土では計算上の c_v が実験の c_v の 2~3倍程度で大 きな差は生じなかった.

5. Hilf の式の検討

非排水状態での間隙圧 u と体積圧縮量 ΔV の関係式 は Hilf によって次のように与えられた.

$$= \frac{p_a \Delta V}{V_a + H V_w - \Delta V}$$

u

ここに pa:大気圧, Va:間隙中の 気体状の 空気の体 積, Vw:間隙中の水の体積, H:空気の 水中への 溶解 を表わす Henry の定数 (0.0198;20℃)

間隙率を n, 飽和度を Sro, 体積ひずみを $\varepsilon_v = \Delta V / V$ とすると上式は

$$u = \frac{p_a \varepsilon_v n}{(1 - S_{ro} + S_{ro} H) - \varepsilon_v}$$

圧縮応力 σ_3 と間隙圧 u の関係を求めるには、上式 において各 ε_v に対する u を求め、また圧密試験より 求めた $\varepsilon_v \sim \sigma_3'$ 関係より、各 ε_v に対応する有効応力 σ_3' を求め

 $\sigma_3 = u + \sigma'_3$

として σ3 を求め, u~σ3 関係が描かれる.

非排水状態での $\varepsilon_v \sim \sigma_s' \geq u_w \sim \sigma_s$ 関係が得られ,か つ u_w が 2.0kg/cm² 程度以上生じた,まさ土の No.1, No. 5 と藤ノ森粘土の No. 21, No. 22 の $u_w \sim p$ 関係 を表-2の供試体諸元での間隙率 n=e/(1+e) と 飽和 度 Sro を用いて, Hilf の式で計算より求めた $u_w \sim \sigma_s$ 関係と実測値の比較を図—10に示す.いずれも計算値の 方が大きな間隙圧が生じている.この原因が飽和度の測 定誤差にあるものと仮定して Sro を変えて、実測値に 近い $u_w \sim \sigma_3$ 関係を求めた結果を図中に示す.4供試体 ともに飽和度 Sro を約10%小さく仮定すると、実測値 と計算値がほぼ等しい $u_w \sim \sigma_3$ の曲線となる.ただし、 実測値では $\sigma_3=0$ のとき、 $u_w < 0$ となっているが、計 算では $\sigma_3=0$ のとき $u_w=0$ と仮定しているため、実測 値と計算値は一致せず、平行な曲線となっている.

つぎに実測した $u_w \sim \sigma_3$ 関係と計算で求めた $u_w \sim \varepsilon_v$ 関係から, 各 ε_v に対応する u_w と σ_3 を求め, さら



図-10:間隙圧と圧縮圧力(周圧)の実測値と Hilf の式での計算値の比較





図-11:体積ひずみと有効応力の実測値とHilfの式がuw~σ3関係を満すための計算での関係の比較

に $\sigma_{3}'=\sigma_{3}-u_{w}$ が求まる. この方法によって実測の u_{w} ~ σ_{3} 関係と計算値が等しくなるために必要な $\varepsilon_{v}\sim\sigma_{3}$ 関係を求めることができる. このようにして計算した $\varepsilon_{v}\sim\sigma_{3}'$ 関係を実測の $\varepsilon_{v}\sim\sigma_{3}'$ 関係を図—11に示す.まさ土 No. 1 と藤ノ森粘土の No. 21 計算値の初期部分の曲線が上に凹となっているが,これは実測の $u_{w}\sim p$ 関係では初期部分で $u_{w}<0$ となり,このため, $u_{w}>0$ となるのにかなりの σ_{3}' が必要となったためである. いずれの供試体の計算より求めた $\varepsilon_{v}\sim\sigma_{3}'$ 関係も実測値の約1/2の ε_{v} となっている.

計算値と実測値の差の原因としては大別して,実験方 法に問題がある場合と計算式に問題点がある場合が考え られる.

締固め不飽和土を三軸セルにセットする場合,供試体 とゴムスリーブの間にわずかの空気が残存する. さらに 上部ポーラス・ストーンにも空気が残存している. これ らの残存空気量は測定してないが, 1~2cm³ 以下と考 えられる. 図―10の飽和度の差10%に相当する空気量Δ V_a は

 $\Delta V_a = \Delta Sr \cdot nV$

まさ土の n≑0.35, 藤ノ森粘土の n≑0.45, 供試体の 体積 V=1,000cm³ であるから

△V_a≒0.1×(0.35~0.45)×1000 =35~45cm³ であり, 推定残存空気量の10倍以上となる. 故に残存空 気量の u_w~σ₃ 関係への影響は小さいものと考えられ る.

図—11の $\sigma_{a}^{\prime} \sim \varepsilon_{v}$ の計算値と実測値を比較すると、実 測値での載荷第1回目の Ev がそれ以後の載荷段階に比 べて,大きな Δε を生じており,特にまさ土で顕著で ある.供試体を作製する場合,上端をストレート・エッ ジで成形するため、ゆるみが生じる. さらに供試体を三 軸セルの試料台にセットし、上部のキャップを載せると きも, できるだけ 力を加えないよう, 静かに 置いてい る. このため供試体と試料台やキャップの間がゆるい状 態となったことも考えられる. これは第1回載荷で圧縮 されるから,体積ひずみ Ev が過大に生じる原因となり うる. 第1回載荷の εν~σ' 関係が第2回載荷の εν~ σ' 関係と同じこう配をもつと仮定すると, まさ土で約 2%, 藤ノ森粘土で約1%の & が実測値では過大と なる. これは体積変化 △V でそれぞれ 20cm³, 10cm³ になる. ただし、この体積変化が上下端のゆるみで生じ ると仮定すれば、これは鉛直変位で 1.3~2.6mm の大 きさになり, 第1回載荷時に生じた鉛直変位よりも非常 に大きな値となっており、ゆるみのみでは uw~σ3関係 の実測値と計算値の差を説明できない。

飽和軟弱粘土では供試体に圧力を加えないよう,静か に取り扱う必要があるが,締固め土では上述のように, 供試体に力を加えないよう取り扱うことは大きな体積ひ ずみの誤差を生じる可能性があり,試料台やキャップと 供試体を密着させるため,どの程度の力を加えるべきか は今後の検討課題といえよう.試料台と供試体の間のゆ るい部分や成形によるゆるみ部分の厚さは供試体高さに 無関係であるから,薄い供試体ほどこの影響が大きくな り,体積ひずみ,即ち,体積圧縮係数 mv が過大にな ると考えられる.

以上の結果より,供試体とゴムスリーブ間の残存空気 量と試料台やキャップの間のゆるい部分の影響が測定さ れた $u_w \sim \sigma_3$ 関係と計算での $u_w \sim \sigma_3$ 関係の差の原因の 一部と考えられるが,これ以外の原因も存在する. Hilf の計算式では $u_a = u_w$ と仮定しているが, u_w はサクシ ョンのため u_a より小さい.また,大気圧 $p_a = 1.0$ kg /cm² と仮定して計算したが,厳密には p_a は日によっ て変化し,また実験では間隙空気に 0.1kg/cm² 程度の 負圧が生じている.このため、 $p_a = 1.0 + u_a$ (kg/cm²) と仮定して計算した方が 合理的とも考えられる.しか し,実際のフィルダムの設計で初期の u_a を仮定するこ とは因難である.また,締固め当初の間隙空気圧を測定 することもほとんどできない.

実験結果と Hilf の式の差の原因は実験方法と計算式 の両者に求められる. 故に, Hilf の式は 非排水 状態に おいても載荷重によって生じる間隙圧を過大に与えるこ とになる.

6. あとがき

ここではまさ土と藤ノ森粘土を用いて,締固め不飽和 土の非排水条件での間隙圧,圧縮特性と圧密特性の実験 結果を示した.この結果より

(1) まさ土では最適含水比より2~3%以上,締固め 含水比が大きくなると,非排水条件下で生じる間隙圧が 急激に大きくなる.これに対して,粘性土は含水比の増 加とともに生じる間隙圧も徐々に大きくなる.

(2) 間隙圧の消散は Terzaghi の圧密理論曲線に類似 しているが, Terzaghi 理論に比べて 間隙圧の消散は遅 れる.

(3) 非排水状態で生じる間隙圧の Hilf の式は実際に 生じる間隙圧より過大な値を与える.

今回の実験では間隙水圧と間隙空気圧の分離測定が不 十分であった. このためには, pF 値のより大きなポー ラス・セラミックを間隙水圧測定用として用いること, 測定系内の脱気をより完全にすることが必要である. ま た礫を含む締固め土の圧密特性の実験も行なったが,デ ータが不十分なため,今後の研究課題となった.

なお,本実験は昭和58年度文部省科学研究費一般研究 (C)の補助を受けました.また,実験においては昭和58年 度農業施設工学研究室の専攻生の青木 順君,久家浩一 君,吉岡正弘君の協力を得ました.記して深く感謝の意 を表わします.

参考文献

- 1. 烏山晄司:島大農研報, 16:125-129, 1982.
- 2. Barden, L.: Geotechnique 15: 267-286, 1965.
- Toriyama, K. and T. Sawada: Soils and Foundations 8-3: 63-86, 1968.
- Hilf, J. K.: Proc. 2nd Int. Conf. Soil Mech. Found. Eng. 3: 234-240, 1948.

Summary

In this paper, experimental results of the relation among compressive stress, pore pressure and volumetric strain at the undrained condition and the relation between pore pressure and consolidation time at the drained process of compacted partially saturated decomposed granite soil and Fujinomori clayey soil are shown. The applicability of Hilf's equation between pore pressure and compression stress at undrained condition is examined with experimental results. From these results, following results are obtained.

(1) In the case of sandy decomposed granite soil, the pore pressure by compressive stress at undrained condition is rapidly increased as the compacted moisture content is greater than two or three percents wet side of optimum moisture content. On the other hand, in the case of Fujinomori clayey soil, pore pressure increased gradually with the increment of compacted moisture content.

(2) The relation curves between pore pressure and drained time are similar with the curve of Terzaghi's consolidation theory, but the dissipation of pore pressure is delayed in comparison with the theory. The cause of this phenomemon is considered the decrease of permeability of soils with decrease of degree of saturation by dessipation of pore pressure.

(3) In comparison with pore pressure at undrained condition and Hilf's equation, this gives greater pore pressure than that. The part of this cause is on the method of experiment but Hilf's equation has also defect. From this, Hilf's equation gives excessive pore pressure at undrained condition.