締固め不飽和土の圧密実験(第1報)

鳥 山 晄 司

Koushi TORIYAMA Experimental Study of Consolidation of Compacted Partly Saturated Soil (I)

1. まえがき

締固め粘性土は不飽和土であるため,載荷重は非排水 (非排気)状態においても,一部が間隙圧となり,残り は有効応力によって受け持たれる. 間隙圧係数 B は飽 和度,含水比,体積圧縮係数などによって変化する. さ らに生じた間隙圧の消散は間隙空気と間隙水の排出によ って生じるが,これらがどの様に排出されるか,明確に されていない.

不飽和土に生じる間隙圧を求める式として Hilf の式 が一般に用いられるが、この式では間隙水圧 uw と間隙 空気圧 ua が等しいと仮定されている.しかし、不飽和 土では uw は一般に ua より小さく、この差がサクショ ンといわれている.サクションは飽和度あるいは含水比 の減少とともに大きくなるが、これが間隙圧と載荷重の 関係にどのように影響するかもはっきりしていない.

不飽和土の圧密方程式としては Barden および烏山 ・沢田の式がある.不飽和土に大きな間隙圧が生じ,そ の消散過程が問題となるのは最適合水比 wopt の湿潤側 である.ここでは Barden も烏山・沢田も間隙空気は 孤立気泡として存在し,間隙流体を一様な圧縮性流体と 仮定し,圧密中,間隙水も間隙空気も排出されるとして いる.これに対して,不飽和土の透水試験では飽和度の 減少とともに透水係数が低下するが,これは孤立気泡が 間隙を閉塞するため透水断面が減少することも一因と考 えられており,不飽和土の圧密とは異なったみかたが, 間隙空気に対してなされている.

不飽和土の圧密実験は飽和土の圧密実験に比べて影響 因子が多いため,ほとんどおこなわれていない.しか

* 農業施設工学研究室

し、フィルダムは盛土の施工が急速におこなわれ、か つ、盛土材料が現場に存在する粘性土や火山灰土をも有 効利用するようになってきたため、締固め不飽和土の圧 密特性の解明が必要になってきた。そこで、ここでは二 重式三軸セル方式による不飽和土の圧密装置を試作し、 その概要と実験結果を報告する.

実験装置とその特徴

実験に用いた二重式三軸セルの概要を図-1に示す. 不飽和土では間隙中に水と空気が存在し、非排水状態で 周圧 σ₃を加えても,空気が圧縮性のため,供試体に体 積変化 ΔV が生じる。一般の三軸セルでは 周圧 σ_3 を 加えると、セル自体がかなりの膨張をするため、供試体 のわずかな体積変化を測定することができない。そこで 二重セルとして、内外セルの周圧を同一にし、セルの膨 張は外セルでおこなわせ,内セルでは供試体の圧縮量が 測定できるようにした. 体積変化量 ΔV の測定は 三軸 セル内への水の出入をベロフラムを用いて測定する体積 計でおこなった。内セル,外セルにともに水のみを入れ た場合の内セルの体積変化量を測定したが、周圧 σ₃の 増加の際にも、また、 $\sigma_3=6.0 \text{kg/cm}^2$ で24時間,放置し た場合にも,内セルの体積変化は0であった。したがっ て, 締固め土供試体を内セル内の試料台上にセットして 測定した体積変化 △V は全て締固め土の 体積変化 と考 えることができる.

室内の締固め試験は直径 10cm, 高さ 12.7cm のモー ルドを用いておこなう. このため, 圧密試験に用いる供 試体も直径 10cm, 高さ 12.7cm とした.

不飽和土の間隙中には水と空気が存在し、間隙水圧 uwと間隙空気在 ua は異なるため、これらを別々に測



図-1 三軸セルの概要

定することが必要である.このため,三軸セルの試料台の中央部の直径 3cm の部分で uw を,その外側で ua を測定することとした.ua の測定は在来の粗いポーラス・ストーンを用い,uw の測定には微細な素焼きのポーラス・ストーンを用いた.

排水・排気は上部のキャップをとおしておこない,三 軸セル外に出した後で,空気と水を分離し,排水量と排 気量を個別に測定できるようにした.しかし,上部キャ ップおよび測定ビュレットまでのパイプ内に水または空 気が存在し,これがバルブを開いた時に最初に排出され る.その後に間隙中の水や空気がビュレットに出てく る.このため,測定された水量と空気量が排出された水 量と空気量とならない.この測定法については今後の検 討を要する問題である.

供試体は室内ではモールドに試料土を3層に入れて, 突き固めて作製される.また,現場から採取した乱さな い締固め土では,トリマーによって直径 10cm の供試 体が切り出される.いずれにしても,供試体の鉛直方向 と水平方向で圧縮性に差を生じることも考えられる.そ こで鉛直変位と水平変位を測定すれば,この異方性を直 接に測定できる.鉛直変位は一般におこなわれている方 法で測定する.水平変位はベロフラム・シリンダーを用 いて内外圧を等しくし,変位測定部の先端が供試体に大 きな接触圧を与えない様な構造になっている. 周圧 σ_a は調圧弁をとおした一定空気圧を貯水槽をと おして加え、軸圧は重錘および軸圧負荷装置によって加 えることができる.また、間隙空気に上部キャップから 背圧 u_b を加え、間隙空気圧を一定値に保つことができ る.

実験結果と考察

実験に用いた試料土は京都市伏見区深草の藤の森粘土 である. この物理的性質を表-1に示す.

	液	性	限	界	49.5%
	塑	性	限	界	24.6%
	塑	性	指	数	24.9%
	比			重	2.671
	砂			分	15.5%
	シ	N	ト	分	70.5%
	粘 土			分	14.0%
w_{0pt}					24.6%
$\gamma_{d\max}$					1.543 g/cm ³

表-1 試料土の物理的性質

試料土は最適含水比 wopt および wopt の湿潤側に含 水比を調整して、1週間以上置いた後、締固めて実験し た.なお、締固め密度 ra を小さくし、間隙圧が多く発 生するように3層12回の締固めも用いた.

今回の実験では、周圧 σ_3 と間隙圧 u_a , u_w の関係を 主として求め、また、圧密中の間隙空気と水の排出量、 間隙圧の変化を測定した。実験は20°C の恒温室でおこ なった、供試体の初期条件を表-2に示す。

供試体 番 号	w %	$\gamma_d g/cm^3$	е	Sr %
No. 1	24.55	1.496	0.785	83.5
2	24.91	1.485	0.799	83.3
3	25.17	1.407	0.898	74.9
4	27.80	1.450	0.842	88.2
5	28.13	1.438	0.857	87.7
6	25.19	1.373	0.945	71.2
7	24.85	1.369	0.951	69.8
8	26.61	1.480	0.805	88.3

表-2 供 試 体 諸 元

周圧 $\sigma_{3} \geq u_{a}, u_{w}$ の関係を図-2に示す. $\sigma_{3}=0\sim 2$ kg/cm² の範囲では $u_{a}-u_{w}$ の差は小さく, 0.1kg/cm² 程度であるが, σ_{3} の増加とともに $u_{a}-u_{w}$ はやや大き くなる傾向にある. また, No.3 供試体で除荷時の $u_{a},$ u_{w} の変化を測定したがほとんど変化しなかった. 飽和 土では載荷時も除荷時も $\Delta u \Rightarrow \Delta \sigma_{3}$ とされているが, 不 Ua,Uw(kg/cm²) 0.

0.



 $\boxtimes -2$ 非排水状態での周圧と間隙圧の関係

飽和土では載荷時と除荷時で間隙圧に差が生じることは 大きな特徴といえよう。

不飽和土では周圧 σ_3 を加えた後,時間とともに u_a , uw が変化する.供試体No.2に σ3=6.0kg/cm² を加え た後の ua, uwの変化を図-3に示す。周圧を加えた後, 60~100min まで ua, uw は増加しているが, それ以後 は減少している. 同様の傾向を鳥山・今尾は報告してい るが、それに比較して、今回の藤の森粘土では t≥100 min 以後の u の減少が大きい. これは前回の試料土 に比べて、藤の森粘土の液性限界が16%大きいことか ら,チキソトロピックな構造変化が大きく,これが間隙 圧の大きな減少をもたらしたものと考えられる.

不飽和土の間隙水圧の測定において、間隙空気に背圧 u_b を加えて、 $u_a - u_w$ を測定する場合がある。 $N_0.7$ 供試 体で $\sigma_3 - u_b = 0.5 \text{kg/cm}^2$ に保って, $\sigma_3 \ge u_b$ を増加し た場合の ua-uw を 図-4に示す. ub の大きさによっ て、ややばらつきはあるが、 $u_a - u_w \Rightarrow 0.1 \text{kg/cm}^2$ で背 圧の影響はほとんど認められない.

非排水状態での間隙圧の推定法を検討するため,No.8



供試体で周圧 σ_3 による u_a , u_w と体積変化 ΔV を測 定した. σ_3 と u_a , u_w の関係を図-5(a)に示す. また 有効応力 σ_{3}' として $\sigma_{3}' = \sigma_{3} - \frac{1}{2}(u_{a} + u_{w})$ とした場合 の、 σ_{3}' と体積ひずみ ε_{v} および体積圧縮係数 m_{v} の関 係を図-5(b)に示す。図中の m_{v_1} は $m_{v_1} = \varepsilon_v / \sigma_3'$ で



求めた値であり、 m_{v2} は各周圧の増加段階ごとの体積ひずみ Δe_v と有効応力の増分 $\Delta \sigma_{s'}$ より $m_{v2} = \Delta e_v / \Delta \sigma_{s'}$ として求めた値である.

非排水条件での 間隙圧 *u* と体積ひずみの 関係式とし ¹⁾ て Hilf の式がある.この式を変形すると(1)式となる.

ここに no: 締固め土の初期間隙率

so: 締固め土の初期飽和度

₽₀:大気圧

h :空気の水中への溶解度を表わす Henry の
定数 (20°C: h=0.0198)

各 ε_v に対する $u \varepsilon(1)$ 式から,また圧密試験での ε_v と σ' の関係より各 ε_v に対する $\sigma' を求め$,各 ε_v に対する全応力 $\sigma=u+\sigma'$ が求まる.この結果, $u \ge \sigma$ の関係が得られる.この様にして求めた $\sigma_a \ge u$ の関係を図-5(a)に示すが、実験値よりも非常に大きな間隙圧を与えている.これは盛土の安定解析上、安全側の間隙圧 uを与えるが、不経済な設計値を与えることになる.

烏山・沢田は全応力の増分 Δσ と間隙圧の増分 Δu の 関係式を次式で与えている。

 $\Delta u = \frac{m_v(au+p_a)^2}{m_v(au+p_a)^2 + S_0 p_0(1-a)} \Delta p \dots (2)$ ここに m_v : 体積圧縮係数 $a = S_0(1-h)$

式(2)では第1回載荷については u=0 として, Δp_1 に対 する Δu_1 を求める.ついで, 第2回載荷については $u=\Delta u_1$ として, Δp_2 に対する Δu_2 を求める.これを繰 り返すと p と u の関係が得られる. $m_v=m_{v1}$ と m_{v2} として求めた $p=\sigma_3$ と u の関係を図-5(a)に示す. 計算値と実験値はよく一致している.

圧密中の log t と体積変化 FV, 間隙水圧 uw, 間隙 空気圧 ua の関係の一例を図-6に示す。排水開始と同 時にかなりの量の水と空気 4V。が排出され、その後、 徐々に空気と水が排出される. ua, uw はかなりの間, 初期値を保った後に減少を始める. AV, uw のそれぞれ 50% 圧密点で Terzaghi の圧密曲線を 一致させて 描い た場合を図-6の点線および鎖線で示す。 *ΔV* について は初期の t=1 min までの体積変化 ΔV_0 を圧密過程に 加えた場合に対して Terzaghi 曲線を描くと図の ΔV_{T_1} 曲線となり、実験値とかけはなれた曲線となるが、 △V - ΔV₀を圧密過程での体積変化と考えて、これに対し て Terzaghi 曲線を描くと図の △Vr2 曲線となり,実 験値に近い曲線となる. ただし、 ΔV_0 として t=1 min での AV をとったため、初期部分でも Terzaghi 曲線が 実験曲線の下側にきた.△V, uw の実験曲線は Terzaghi 曲線よりこう配がゆるいが、これは不飽和土の圧密理論 から得られた傾向と定性的に一致している。圧密開始時 には u_w は u_a より小さい。しかし、 圧密の 進行にと もなって ua と uw の差は小さくなり, No.2とNo.6供試 体では圧密後半には ua <uw となった。これは間隙空気 が間隙水より早く消散し,土中の間隙水が負のメニスカ スを生じて,間隙空気圧より間隙水圧が大きくなったも のと考えられる.

4. あとがき

ここでは新しく試作した二重セル式三軸圧密装置の概 要とこれによる不飽和土の非排水圧縮および圧密試験結 果を示した.これより次のことがいえる.

(1) 二重式三軸セルを用いても供試体の排水面(上面) からビュレットまでの間のポーラス・ストーンおよびパ ィプが存在するため,排出された水と空気を分離して測 定することができない.

(2) 用いた試料土では最適含水比ないし、その湿潤側 では間隙水の負圧は小さく、非排水状態で周圧 σ_3 を加 えると $u_a - u_w$ はやや大きくなる.

(3) 非排水状態で生じる間隙圧の計算式である Hilf の式は実際よりかなり大きな 間隙圧 を与える. これに 対して,鳥山・沢田の式はほぼ実験値に等しい値となっ た. (4) 圧密での u_a , u_w の消散および体積変化 dV は 50%圧密で一致させた Terzaghi 曲線よりゆるやかに進 み,不飽和土の圧密理論と定性的に同じ傾向を示す. dV と log t の関係では,排水と同時に生じる体積変化 を無視した方が, Terzaghi 曲線とよく合う.

なお,本研究は昭和56年度文部省科学研究費の補助を 受けました.記して感謝の意を表します.

参考文献

- HILF, J. W.: Proc. 2nd Int. Conf. Soil Mech. Found. Eng. 3: 234-240, 1948.
- 2. BARDEN, L.: Geotechnique 15:267-286, 1965
- 3. TORIYAMA, K. and T. SAWADA: Soils and Foundations 8:63-86, 1968.
- 鳥山晄司・今尾昭夫: 島大農研報 7:87-93, 1969.
- CRONEY, D. and J. D. COLEMAN : Pore Pressure and Suction in Soils : 31-37, 1960 (Butterworths).

Summary

Double cell type triaxial apparatus was manufactered for trial for the purpose of the consolidation tests of compacted partly saturated soils. Using this apparatus, pore water pressure u_w , pore air pressure u_a , volume change ΔV , axial displacement and lateral displacement can be measured for the analysis of consolidation.

Under undrained condition, the increment of u_a and u_w with the increment of confined pressure σ_3 was measured. From the results, $u_a - u_w$ is in the range of $0.1 - 0.3 \text{ kg/cm}^2$ for the compacted soil at and wet of optimum moisture content.

It is measured ΔV , u_a and u_w in the process of consolidation. The large volume change ΔV_0 is developed at the same time of drainage. The volume change $\Delta V - \Delta V_0$ is more suitable for the volume change of consolidation than ΔV . Comparing the $u_w - \log t$ curve by experiment for that of Terzaghi's one, the consolidation of partly saturated soil is progressed more slowly than that by Terzaghi's consolidation theory.