佐賀大学	理工学部	学生員	入部	憲一	佐賀大学	理工学部	学生員	松永	圭一郎
佐賀大学	低平地研究センター	正会員	柴	錦春	佐賀大学	理工学部	正会員	坂井	晃

1.はじめに

自然粘土地盤は均一ではなく、幾つかの層で構成されている。二層地盤の場合の圧密度を求める際、平均 圧密係数を用いる方法があるが、二層地盤の圧密過程には排水境界に対する各層の順位が大きく影響するた め、この方法では地盤の圧密特性を適切に評価することができない。また二層地盤の場合、各層の圧密係数 が同じであっても体積圧縮係数、透水係数が異なると、圧密速度が変わってくる。本研究では室内圧密試験、 および理論解析を行ない、二層地盤の圧密特性を検討した。

2.二層地盤の圧密特性

均一の地盤の場合、圧密度は圧密係数(Cv)のみで支配されるが、二 層地盤の場合Cvだけではなく、透水係数(k)と体積圧縮係数(m_v)両方が 影響する。つまり二層地盤の各層のCvが同じでも、kとmvが違うと圧 密速度が違う。SchittmanとStein¹⁾は多層地盤の圧密理論を提案し、 ZhuとYin²⁾は二層地盤の場合の計算式及び式中のパラメータを決定 するグラフを発表した。本研究ではこれらを用いて、土層Aと土層B から構成された二層地盤を想定し、解析検討を行なった。 A層 は k_{A} =8.64×10⁻⁵m/day,m_v_A=7.43×10⁻⁶m²/kN、B層は k_{B} =8.64× 10-4m/day, $m_{vA}=7.43 \times 10^{-5} m^2/kN$ 、とし、 $Cv_A=Cv_B$ である。 ここで、図-1に示す層厚と排水境界条件で理論解析した結果を図-2 に示す。時間係数(Tv)を以下の式で定義しており、tは時間、H_Aは H_Bは上層と下層の厚さである。

$$T_{v} = \frac{C_{vA} C_{vB} t}{\left(H_{A} \sqrt{C_{vB}} + H_{B} \sqrt{C_{vA}}\right)^{2}}$$
(1)



図-2 圧密度の理論値

10 時間係数(Tv)

図-2 よりケース2の圧密速度の方が、遥かにケース1より大きいことが分かる。その原因は、透水係数が小 さい Α 層が排水境界面側にあることで(ケース1)、Β 層からの排水に、より長く時間がかかるからである。

3. 二層地盤の圧密試験

(1) 試験装置:使用した試験装置は丸東層別圧密試験機で、図-3 に示すよ うに異なった二つの試料を連結させて二層地盤として試験を行なった。 (2) 試料:二層のうち一層の試料は再圧密した有明粘土、もう一方は有明粘 土に 2mmのふるいを通過した砂を 50%混合した混合土で、直径 0.3m のモールドを用いて圧密応力 30 k P a で再圧密試料を作成した。標準圧 密試験より、混合試料の圧密係数は

粘土試料の約5倍であった。試料の 他の物性値は表-1に示す。

二層地盤として、粘土試料が上、混合試料が下の試験-1と、試料の位置を入れ替えた試験-2の2パターンの 試験を行なった。いずれのケースにも、上面のみ排水、底面が非排水の片面排水条件を与えた。用いた圧密 応力は 80 k Pa であった。





100

	u	W		L	P	e_0	ĸ	00
	kN/m ³	kN/m ³	%	%	%	-	m/day	-
Ŧ	5.621	13.273	97.13	116.6	57.46	3.415	0.000287	0.88
合	12.321	17.403	-	-	-	1.062	0.000165	0.21

(3)<u>試験結果</u> 沈下量 - 時間曲線の比較は図-4 に示す。予想通り、二つのケースの最終沈下量はほぼ同じ である。しかし、沈下速度は違う。混合試料が上層に位置する場合(試験-2)の沈下速度が速い。平均圧密度(U)

と時間係数(Tv)の関係は図-5 に比較している。試験開始後、圧密が 早く進行してみられるが、その原因として、 有効応力 30kPa ま で試料は過圧密状態なので、圧密速度が速い。 80kPaの載荷に対 して、測定された最大の過剰間隙水圧(u)の値は 72kPa であった。 沈下量と同じく、圧密速度も試験-2 が速くなった。試験-2 の場合、 混合試料の透水係数が粘土層より高いが、混合試料からの水が粘土 層を経由しての排水なので水圧の消散に時間がかかる。よって、圧 密速度が遅くなる。二層地盤の場合排水境界面に位置する層の透水 係数が地盤の圧密度に大きく影響することが分かる。実務上よく使 われる平均圧密係数法を用いる場合、試験-1 と試験-2 の圧密度は同 じであるが、実際は試験-1 の圧密度を過大評価し、試験-2 のものを 過小評価している。

測定した試料中の過剰水圧(u)の等時線は図-6(a),(b)に試験-1と試 験-2をそれぞれ示している。図-6(a)(試験-1)でuの分布形状は圧密 終了まで右に凸であるが、図-6(b)(試験-2)で、最初は左に凸である が、経過時間 30 分後右に凸になった。右に凸のuの分布は上層中 の動水勾配が下層のものより高いことを意味し、左に凸のuの分布 は下層中の動水勾配が高いことを意味している。圧密過程における 地盤中の水の流れは非定常流であるが、ある時間増分(t)で境界面 での水流の連続性を維持するためにDarcy's 法則によればkが低い 層中の動水勾配はkが高い層より、高くなる必要がある。試験-1の 場合、粘土層中の動水勾配は全圧密過程に混合試料中より高い。試 験-2 の場合、経過時間 30 分まで排水境界に位置する混合試料中の 動水勾配が高かったが、その後透水係数が低い粘土層中の動水勾配 は高くなった。

<u>4.まとめ</u>

理論解析・室内圧密試験によって、二層地盤の圧密特性を検討 した。二層の場合、地盤の圧密係数(Cv)だけではなく、地盤の透 水係数(k)と体積圧縮係数(mv)両方が圧密過程を支配する。二層地 盤のCvが同じであっても、kとmvが異なると、圧密度が大きく異 なることは解析結果で示した。また、片面排水の場合、排水境界 面に対する各層の順位が地盤の圧密過程に影響することを室内 圧密試験結果によって実証した。数値解析以外に現在実務上使用 できる簡単かつ精度の高い二層地盤の圧密計算法はまだないの で、今後このような計算法を提案することを目指して研究を進め たいと考えている。



図-4 時間-沈下量曲線



図-5 圧密度と時間係数の関係



『参考文献』1). Schittman, R. L. and Stein, J. R. (1970). One-dimensional consdiodation of layered systems. J. Soil Mech. Found. Dir, ASCE, Vol. 96, No. SM4, pp. 1499-15042). Zhu, G. and Yin, J.-H.(1999). Consolidation of double soil layers under depth-dependent ramp load. Geotechnipue, Vol. 49, No. 3, pp. 415-421