

名古屋大学工学部 正員 松尾 植
 京都大学工学部 学生員 ○浅岡 順
 日本港湾コンサルタント 正員 伊吹慶彦

1 はじめに: 駿河平粘土層上に大規模な掘立柱を行なう場合を対象にし、粘土層の最約束下予測の信頼性と、合理的な調査範囲決定の問題について、特に地盤の力学性質の不確実性を考慮して基礎的な検討を行なう。

2 地下に潜る工質諸係数のばらつきの特徴: 地盤調査や土質試験の結果がかなり大雑把にばらつくことはよく知られているが、その原因はおよそ次の3つにまとめられる。①マクロ的にみて明らかに、工学的に同一の地層として取扱えない地層を同一の地層とみなしてデータを収集してしまった。②マクロ的に同一の地層とみなしえてしても、よりミクロ的にはなお不均質性を有しているため。③調査試験法の技術的な誤差が避けられないため。ここで対象とするものは、この②および③に関するものであり、統計解析の対象として地盤は①で述べた種類の過誤を含まないよう注意した。さて地盤の一次元全地下水に潜る土質諸係数のばらつきの特徴と諸係数間の相関性について、多くの工質調査データ（すべて海成粘土）を基礎に検討した結果、次の事柄が明らかとなつた。(i)圧縮指數Cc、初期間隙比e0とともに深さ方向には無相間にはばらつき、その変動係数はCcで0.2~0.4、e0でも同程度である。Cc、e0とも深さ方向に増大する傾向のデータが散見されたが、これらはすこぶる特殊な例であった。(ii)Ccとe0との間に何等かの正の相関がある。(iii)mc = Cc + e0のばらつきは深さ方向にはまったく無相間であり、その変動係数は0.15~0.3程度である。(iv)正密限状荷重P0は実験のむづかしさや整理上の問題もあり、結果ばかり大幅にばらつく（変動係数0.2~0.5）。深さに対する相間は強いが比例定数は一般に水中単位体積重量がそれ以下である。各深さごとに変動係数がほぼ一定となるようなデータが多くいた。(v)mcとP0との間に相間性は見出せなかった。なお、(vi)同一地層内ごとのCc、P0の変動係数の比とWc、g0の変動係数の比との比は、調べた範囲内ではどの地層をとってもかなりよく一致しているが、統計的な結論を下すには調べた地層の個数がまだ不足があり、確言できない。(vii)mcおよびP0に対する確率モデルとして正規分布をあてはめて検定（危険率5%）をしたが、各深さごとにいづれも正規分布で近似できることを確かめた。

3 地層の一次元全地下水について: 個々について、常識的な土質力学の見地からみて諸係数のばらつきが問題となるような最小の体積をひととすると。（例えば、ひいては一次元圧密の議論をしうるが）その土質諸係数は異なるひの間にはばらつくまで地盤などのみマクロ的な現象に支配的なひの集合体としての最小の大きさをVとする。Vとひとの概念的な関係は図-1に示す。異なるV同士の間には力学性質は変化しないが、ひのそれほど位置的によつぱくランダムである。V内でのひに小粒の不均質性は今は考えない。地層の不均質性の工学的取扱い方として破壊を例に3つあげる。①一様な飽和粘土地盤のすべり破壊のようすVの強度がひの平均強度に依存する場合、②最終リニック説に代表されるようなローカルな破壊が全体の破壊を導くもの（岩の統計強度理論など）、③位置的な破壊の程度の差のあるVとVが全体の機能障害をひきおこすもの（不同沈下など）。さて、Vに潜るもの全てを大文字で表わすと、一次元全地下水に潜るVとVの間に以下の関係が得られる。

$$V; E = E_0 - M_c \log \frac{P}{P_0}, \quad V; e = e_0 - m_c \log \frac{P}{P_0} \quad \text{を前提として}$$

$$E = (p)_m, \quad P_0 = (p_0)_m, \quad E/(1+E) = (e/e_0)_m$$

$$M_c = (m_c)_m \times \left[(\log p)_m - (\log p_0)_m \right] / (\log P - \log P_0) + \left\{ \begin{aligned} & (S_{mc} \log p - S_{mc} \log p_0) / (\log P - \log P_0) \\ & (S_{p,mc} - S_{p_0,mc}) / (P - P_0) \end{aligned} \right\} \quad (1) \quad (P = \text{関係性の絶対定数})$$

ここに $S_{x,y}$ は x と y の共分散を表わし、 $(x)_m$ は x の期待値をあらわす。さて上式からだけではやのばらつき

方の必要十分条件は見出しえないが、(1)式の値が応力分布中に依存しないことから、 γ のはらつきに満足する十分条件として応力のつりあいをみたす範囲（この場合同一深さ）で $P/p_0 = \alpha$ (constant) を採用する。このことは不同地盤下に影響を及ぼすのは m_c の水平方向へのはらつきだけであり、 γ のそれではないと考えていいことを示す。これらのこととは、2)述べて： $S m_c, p_0 = 0$ から不完全ながら保障される。このように p_0 のはらつきを条件付ければ、地盤の全地下の真値は、

$$p^* = \frac{1}{s} \int_0^H \left\{ \int_s m_c(s) ds \right\} \log d(z) dz$$

とあらわすことができる。結局、不均質な地盤の地下量（不同地下における体積平均値）は、ひの個々の力学定数に依存するのではなく、その平均値のみに依存すると見える。これは前述の見方で地下を取扱えることを示す。 p^* の計算はひの母平均から、即ち無限個の調査によることじめとなる。

4. 地下計算値の信頼性と調査規模との関連：地盤内の m_c, p_0 のはらつきの母数が未知ならず、有限個 (N_s, N_B , N_B はボーリング本数、 N_B は一本からのサンプル数) のデータから p^* の推定を行なうが、この推定は次式で表される現行の地下計算法になる。

$$p = \frac{H}{N_s} \times \sum_{i=1}^{N_s} \left\{ \bar{m}_c \times \log \frac{\bar{p}_0 + \bar{h}_i}{p_0} \right\}_i \quad (\text{調査規模 } N_s, N_B)$$

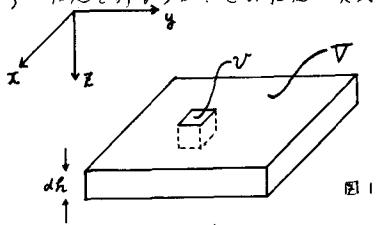


図 1

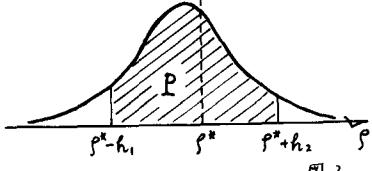


図 2

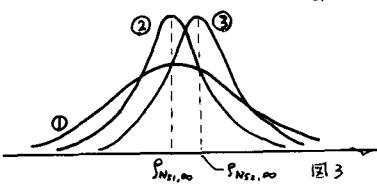


図 3

- ① ; $N_s = N_{s1}, N_B = N_{B1}$
- ② ; $N_s = N_{s2}, N_B = N_{B2} > N_{B1}$
- ③ ; $N_s = N_{s3} > N_{s1}, N_B = N_{B2}$

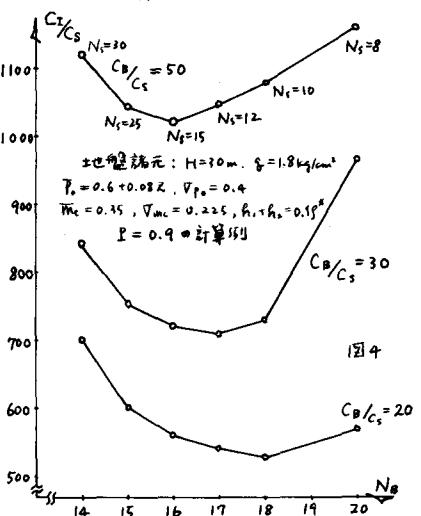


図 4

図 4 は、 m_c の分布が正規分布に従い標準偏差一定のばらつくとし、 p_0 は平均値一定とすれば深さ方向に (p_0)_m = $a + bz$ なる線形回帰式を用い、そのまわりで変動係数一定のばらつくとして、 γ の信頼度一定にして調査規模の組合せの計算例である。図 4 で $C_s = N_B \times C_B + N_B \times N_s \times C_B$ (ただし C_s は調査費、 C_B はボーリング単価、 C_B は圧密試験単価である) があり、同一の信頼度の中での合理的な調査規模が、 C_B, C_s の単価の比により大きく変化するところわかる。なお、 γ の分布形は、2)述べた程度の地盤のばらつきのときには、 $N_B \geq 7$ ならば正規分布で近似できることが χ^2 検定によつて確かめられていふ。これは、以後の計算上非常に有用となる。

5. 参考文献

- 1) S.D. Volkov, Statistical Strength Th., 1962,
- 2) 松尾・黒田, 盛土建設のための土質調査と盛土の安定性に関する研究, 土質会論文集 1962号, 1971
- 3) 国, 地盤の静的破壊の機構,
- 4) 設計施工基準集(設計編)工工, 土質工学会