- 広島大学大学院工学研究科 学生会員 〇河野 真弓
 - 元広島大学工学部 小西 真実
- 広島大学大学院工学研究院 正会員 一井 康二

1. 背景·目的

盛土斜面の耐震性は、先行降雨に伴う盛土内の含水 状態に依存していると考えられる.しかし、盛土内の 含水状態を容易に把握する方法はなく、また、含水状 態に応じた強度評価も困難である.そのため、降雨や 乾燥による地盤の含水比の変化の把握とそれに基づく 地盤強度の変化の評価方法が求められている.

そこで本研究では、せん断波速度の計測による含水 比や強度の評価を試みる.本報告では、含水比の変化 によるサクションの変化がせん断波速度に及ぼす影響 を明らかにすることを目的とし、乾燥過程に着目した 実験結果を示す.

2. 実験方法

本研究では、含水比が低下する過程でのせん断波速 度およびサクションの変化を調べるために、ベンダー エレメントを用いた模型実験を行った.実験に用いた 土槽の概略図を図-1に示す.試料は、粒径を0.85mm 以下に揃えたまさ土を使用した.表-1にまさ土の物理 特性,図-2に粒径加積曲線を示す.間隙比については、 盛土の締固め規定の締固め度をもとに締固め規定内の 間隙比のもの(e=0.55)、締固め規定外の間隙比のもの (e=0.75)の2つのケースで実験を行った.土槽の深度 10cmの位置に、テンシオメータ、ベンダーエレメント、 土壌水分計を設置し、土槽上部から飽和度が75%にな るまで散霧器を用いて加水を行った後、乾燥過程での サクション、せん断波速度、含水比をそれぞれ計測し た.

また、含水比は、土壌水分計での計測結果が不安定 であったため、テストピースを用いた予備実験により 推定した.土槽を乾燥させると、水分が蒸発する分だ け重量が減る.その重量変化から、土槽の平均含水比 を算出する(図-3).次に、土槽とまったく同じ条件でテ ストピースを複数個作成する.作成したテストピース の1つを図-4に示す.土槽と同様に上部から加水した





後,乾燥過程で土槽全体の重量変化を計測し,平均含 水比の変化を算出する.また,複数の時点でテストピ ースを一体ずつ壊して深度10cmの含水比を計測し, 平均含水比と比較した.その結果を図-5,図-6に示す. 図-5,図-6より,土槽を崩すことなく,土槽の重量変 化から深度10cmの含水比を推定することが可能であ ることがわかる.なお,土槽全体をはかりにのせた状 態で実験を実施したが,乾燥過程中にはかりのゼロ点 がシフトして平均含水比の精度が十分に担保できてい ない可能性がある.

2.1 含水比の変化と地盤のせん断波速度の変化

図-7に、間隙比 e=0.55 の場合の含水比(推定値)と せん断波速度とサクションの関係を示す.図-7から、 含水比が低下するにつれ、せん断波速度とサクション が増加したことがわかる.また、せん断波速度が急上 昇し始める含水比と、サクションが急上昇し始める含 水比は微小ながら異なっており、サクションが上昇し た後にせん断波速度が上昇している.なお、計測機器 の性能によりサクションの測定可能範囲は 50kPa まで のため、サクションが 50kPa 以上の時は線形に上昇す ると仮定した場合の推定値を破線で示している.また、 図-8 に間隙比 e=0.75 の場合の結果を示す.こちらも間 隙比 e=0.55 の場合と同様の結果となった.また、平均 含水比から推定した深度 10cm の含水比と計測したサ クションより,フィッティングにより水分特性曲線を 求めた.求めた結果を図-9,図-10に示す.本研究では, 不飽和浸透特性を表現する関数モデルとして,最も頻 繁に用いられている van Genuchten の提案したモデル¹⁾ (以下 VG モデル)を採用して実験結果の検討を行っ た.VG モデルの式を式(2.1),式(2.2)に示す.

$$S_e = \frac{\theta - \theta_r}{\theta_s - \theta_r} \quad (0 \le S_e \le 1)$$
(2.1)

$$S_e = \left\{ 1 + \left| \alpha \psi \right|^n \right\}^{-m} \quad (\alpha \ge 0)$$
(2.2)

ここで、*Se*:有効飽和度、 θ_s :飽和体積含水率、 θ_r : 残留体積含水率、 ψ :サクション、 α :定数、n:定 数、m=1-1/n (0<m<1,1<n))である.今回の実験では 給水後、乾燥過程で計測を行ったため、排水走査曲線 の水分特性曲線となる.また、ヒステリシスを表現す る走査曲線のモデルとして、*Scott*²⁾らのモデルを採用し た.このモデルでは、給水走査曲線(DSC)と給水走査線 (WSC)が、主排水曲線(MDC)および主給水曲線(MWC) に囲まれた領域に存在し、給水過程では $\theta = \theta_s \circ \psi_m = 0$ に、排水過程では $\theta = \theta_r \circ \psi_m \to \infty$ になると仮定してい る.また、主曲線と走査曲線で α 、nのパラメータは 同じである.



図-3 実験の様子



図-4 テストピース



図-5 平均含水比と深度 10cm の含水比(e=0.55) 図-6 平均含水比と深度 10cm の含水比(e=0.75)



図-9 水分特性曲	自線 (e=0.55)
-----------	-------------

図-10 水分特性曲線(e=0.75)

	e	α	n	θ_{r}	heta s	θ _s *
e=0.55	0.55	0.325	2.714	0.171	0.266	0.273
e=0.75	0.75	0.690	2.213	0.159	0.309	0.316

表-2 フィッティングで求めた水分特性曲線のパラメータ

♦ Bender element Estimated c onsidering suction 7 8 9 10 11 12 13 14 15 16 17 18 19 20 Water content w (%) 図-11 せん断波速度 Vs の比較 (e=0.55)



図-12 せん断波速度 Vs の比較(e=0.75)

排水走査曲線でフィッティングすべきパラメータは, α , n, θ_r , θ_s である.フィッティングの方法は式(2.3) に示すような目的関数 $\Phi(p)$ を用いて,これが最小とな るように各パラメータを設定した³⁾.

$$\Phi(p) = \sum_{j=1}^{J_{\theta}} \left[w_j \left\{ \theta_j - \hat{\theta}(\psi_{mj}, p) \right\} \right]^2$$
(2.3)

ここで, p:最適化すべきパラメータから成るベクト ル, J_{θ} :実測データの数, θ_{j} : $\phi_{m} = \phi_{mj}$ における体積

含水率の実測値、 $\hat{\theta}(\psi_{mi}, p)$: $\phi_m \ge p$ を用いてモデル

より計算される体積含水率, w_j : j 番目のデータに対す る重みである. w_j については,本研究では w_j =1 と仮 定して最適化を行った.フィッティングパラメータを 表-2 に示す.

2.2 せん断波速度に及ぼすサクションの影響

実際に計測したせん断波速度 Vs の変化,計測したサ クションから推定したせん断波速度 Vs の変化を比較 した.後者については,含水比 15%のときの実験結果 に対し,含水比の変化によるサクション変化を拘束圧 の変化と考えて,式(2.4),(2.5)を用いて求めた.

$$G_0 = A\sigma_m^{0.5} \tag{2.4}$$

$$V_s = \sqrt{\frac{G_0}{\rho_t}} \tag{2.5}$$

ここで, G_0 : せん断弾性係数, A: 定数, σ_m ': 拘束 圧, ρ_t : 湿潤密度である.

図-11 に e=0.55 のときのそれぞれのせん断波速度 Vs を併せて示す.なお、図-7 の破線のように、サクショ ンが 50kPa 以上の時は線形に上昇すると仮定した場合 の推定値を図-11 でも破線で示す.これを見ると、模型 実験で計測したせん断波速度とサクションから推定し たせん断波速度には、含水比の大きい領域では整合性 が見られる.しかし、含水比 11%付近において、推定 したせん断波速度は一度実測値を上回る.これは、図 -7 においてサクションがせん断波速度を上回る位置と 整合する.しかし、含水比 9%付近において、推定し たせん断波速度は実測値を下回った.これは、式(2.4)、 式(2.5)に示すように、サクションを考慮した拘束圧は せん断波速度の 0.25 乗に比例するため、サクションの 上昇がせん断波速度にあまり寄与しないためである. さらに、サクションが 50kPa 以上の範囲で線形に上昇 すると仮定した場合は、せん断波速度の推定値(赤破 線)は、実測と大きく乖離する.また、図-12 に e=0.75 のときのそれぞれのせん断波速度 Vs を併せて示す. e=0.55 と同様に、含水比の大きい領域では整合性が見 られるが、実測のせん断波速度が急上昇した後は、整 合しない結果となった.このことから、乾燥に伴う地 盤のせん断波速度の増加には、サクション以外の要因 が関係している可能性がある.

3. 結論

模型実験の結果より、含水比が低下するとせん断波 速度およびサクションは上昇することが確認できた. さらに、乾燥過程ではせん断波速度が急上昇した後に サクションが急上昇することがわかった.そして、模 型実験で計測したせん断波速度の変化を比較すると、 含水比の大きい領域では整合性が見られるが、小さな 領域では整合性が見られなかった.このことから、乾 燥に伴う地盤のせん断波速度の増加には、サクション 以外の要因が関係している可能性があることがわかっ た.

謝辞

本研究は,科学研究費補助金若手研究(B)課題番号 22760358 の補助を受けて行われた.ここに記して謝 意を示す.

参考文献

- Van Genuchten, M.Th.: A Closed-form Equation for Predicting the Hydraulic Conductivity of Unsaturated Soils, Soil Sci. Soc. Am. J., Vol.44, pp.892-898,1980.
- Scott, P.S., Farquhar, G.J.and Kouwan, N.:Hysteeretic Effects on Net Infiltration, pp.163-170, In advances inInfiltration, Am.Soc.Agric.Eng., St.Joseph, MI, 1983.
- 社団法人地盤工学会:不飽和地盤の挙動と評価,第2

 章 保水性及び透水性, p.45, 2004.