# 水~土連成問題における *u-w-p*支配方程式の減衰波動方程式への帰着と その解の性質に関する一考察

Reduction of u-w-p governing equations to a damped wave equation and discussions on the characteristics of its solution

## 豊田智大1),野田利弘2)

Tomohiro Toyoda and Toshihiro Noda

1) 名古屋大学 減災連携研究センター (〒464-8603 愛知県名古屋市千種区不老町, E-mail:

toyoda.tomohiro@i.mbox.nagoya-u.ac.jp)

2) 名古屋大学 減災連携研究センター (〒464-8603 愛知県名古屋市千種区不老町, E-mail: noda@civil.nagoya-u.ac.jp)

Authors have discovered inertia-induced phenomena in one-dimensional dynamic deformation problem, i.e., damped oscillation in settlement-time relation and inconsistency between vertical load and immediate pore water pressure, based on u-w-p formulation. The present study indicates that the u-w-p governing equation reduced to the damped wave equation whose solution are expressed as a superposition of several modes with different eigenvalues exhibiting overdamping ~ damped oscillation successfully simulates the inertia-induced phenomena.

Key Words : Soil-water coupling, u-w-p formulation, damped wave equation

#### 1. はじめに

混合体理論に基づく飽和土の水~土骨格連成解析は, 固液各相の運動方程式に幾何拘束としての水~土骨格連 成式を連立して解き,各相の運動と間隙水圧を求める体 系として定式化される.ここで、固液両相の加速度を無 視するとBiotの圧密方程式に相当する静的な方程式系が 得られるが、動的有効応力解析においては、これに準ず る体系として、固相の加速度は考慮するが間隙水の浸透 加速度は無視(静的浸透を仮定)するu-p formulation[1] に基づく定式化が採用されることが多い. このu-p formulationにおける静的浸透の仮定は, 方程式規模の削減 に寄与するものの、浸透加速度を無視したことで、間隙 水が動的にも運動しうる高透水性土への適用は著しく制 限される. そこで著者らは、水~土骨格連成解析の支配 方程式を,静的浸透の仮定を導入することなく厳密に解 くu-w-p formulationに基づく有限変形有限要素解析コー ドを新たに開発し、u-p formulationでは求解困難な高透水 性土の動的応答が求解可能となることを示してきた[2].

本稿では, *u-w-p* formulationに基づき,低透水性土から 高透水性土まで幅広い透水係数の材料を対象に,一次元 動的変形問題を解く(表-1).2章では*u-w-p* formulation に基づく定式化の要諦を示す.3章ではこれを時空間離散 化した有限要素解析コード[2]による近似解から,動的変 形解析に見られる特有の諸現象として(1)高透水性土にお ける非調和な振動を伴う沈下/水圧~時間関係とともに, (2)透水係数によらず解析初期段階に見られる「鉛直荷重 と即時水圧の不一致」を発見的に観察する.4章では,こ の問題を理論解導出のために, *u-w-p* formulationの支配方 程式が微小変形近似の下で減衰波動方程式に帰着するこ とを示すとともに,その理論解が固有値に応じて性質の 異なるモード(過減衰~減衰振動)の重ね合わせで表現 されることを示す.さらに,理論解に基づく洞察から,3 章で観察された諸現象に対する物理的解釈(不連続な沈 下~時間関係が圧縮ひずみの各位置でのステップ状のひ ずみの進行の帰結として生じることなど)を示す.5章で は有限要素解析による近似解と減衰波動方程式の理論解 の比較を通して解析コード[2]のVerificationの結果を示す.

表-1	本稿のフロー	
2章		
<b>u-w-</b> p 支配方程式		
↓(離散化)	↓(手計算)	
3章	4 章	
数值解析	理論解	
$\downarrow$ $\downarrow$		
5章		
Verification		

2. *u-w-p* formulationの支配方程式の要諦

水~土骨格連成解析の支配方程式を以下に示す. <u>混合体の運動方程式</u>

$$\rho_s \mathbf{D}_s \boldsymbol{v}_s + \rho_f \mathbf{D}_f \boldsymbol{v}_f = \operatorname{div} \boldsymbol{T} + \rho \boldsymbol{b} \tag{1}$$

液相の運動方程式

$$\rho^f \mathbf{D}_f \boldsymbol{v}_f = -\gamma_w \operatorname{grad} h - \frac{\gamma_w}{k} \boldsymbol{w}$$
(2)

水~土骨格連成式

$$\operatorname{div} \boldsymbol{v}_s + \operatorname{div} \boldsymbol{w} = 0 \tag{3}$$

ここに、 $\rho = \rho_s + \rho_f$ ,  $\rho_s = (1 - n)\rho^s$ ,  $\rho_f = n\rho^f$ ,  $\rho^s$ ,  $\rho^f$  はそ れぞれ混合体,固相,液相、土粒子,間隙水の密度, $D_s$ ,  $D_f$ はそれぞれ固相,液相に関する物質時間微分, $v_s$ , $v_f$ は 固相速度,液相速度, $w = n(v_f - v_s)$ は間隙水の土骨格に 対する相対平均流速,Tは全応力テンソル(引張を正), bは物体力, $h = z + p/\gamma_w$ は全水頭,zは位置水頭,pは間 隙水圧(圧縮を正),nは間隙率,kは透水係数, $\gamma_w$ は間 隙水の単位体積重量である.

## *u*-*w*-*p* formulationに基づく弾性沈下有限要素解析 ~ 一次元動的変形問題にみられる特有の 諸現象との邂逅

本章では、2章で示した支配方程式に時空間離散化を施 した上で数値解析的に解き、一次元動的変形問題にみら れる特有の諸現象を「発見的に」観察してゆく.離散化 手法について、固相速度vsおよび間隙水相対平均流速 w は1次のIso-parametric要素により有限要素離散化し、時間 積分公式として躍度線形性を仮定するWilson-θ法を用い た.また、間隙水圧pはChristian・田村流の物理モデルを Noda et al.[3]に倣い拡張適用し、時間積分に台形公式を用 いた.また、増分型の構成式を導入するため、混合体の 運動方程式(1)については速度型にしてから離散化した. 解析コードならびにその求解スキームの詳細はNoda and Toyoda[2]を参照されたい.

有限要素メッシュとして、図-1の縦100要素からなる格子を用いる.境界条件として、土骨格については、領域下端の鉛直変位および側面での水平変位を固定し(1次元 圧縮),間隙水については、領域下端および側面を非排水とし、領域上端に水圧 p = 0kPaを与えた(片面排水).鉛直荷重 q = 10kPaによる排水進行中の沈下挙動を観察するため、時刻 t = 0において以下の①と②の操作を行った.

- 領域境界を全面非排水で、領域内水圧は 10kPa とする.
- ② 領域上端を水圧 0kPa の排水境界条件に変更する.これは,排水コックを瞬時に開けるのと等価であり,t >0において「圧密」が進行してゆく.

構成式には亜弾性Hooke則を用い,その材料パラメータ は**表-1**に示す.また,ここでは自重なしの計算とした.

透水係数を  $k = 10^3$ ,  $10^0$ ,  $10^1$ cm/sとした場合の沈下~時間関係を図-2に,領域中央における水圧~時間関係を 図-3に示す.図-2より,沈下~時間関係は,透水係数が小さい場合には同図(a)のような下凸の曲線となるのに対し, 高透水性土においては同図(b)~(c)のような減衰振動曲線 となり,透水係数が大きいほど減衰の程度が小さくなる



図-1 有限要素メッシュ

表-1 材料定数

Young's modulus E	10,000 kPa
Poisson's ratio v	0.35
Initial porosity $n_0$	0.50
Density of soil particle $\rho^s$	2.65 g/cm <sup>3</sup>
Density of pore water $\rho^f$	1.00 g/cm <sup>3</sup>

ことがわかる.この傾向は図-3の水圧~時間関係においても確認できる.ただし、減衰振動曲線の形状はいずれも規則的な正弦波とはならず、沈下~時間関係は三角波状に、水圧~時間関係は矩形波状になっている.また、図-2(a)のような下凸の曲線においても、原点近傍(解析初期)を拡大すれば図-4実線のようなS字カーブが観察される.これは、静止していた間隙水が加速されることによるものである.事実、慣性を考慮しない静的解析を行うと、同図破線のような完全に下凸の曲線が得られる.

また,図-5は  $k = 10^3$ ,  $10^1$ cm/sの場合における要素ご との水圧の推移を対数時間軸上にプロットしたものであ る。同図より,解析のごく初期段階において水圧は鉛直 荷重 q = 10kPaと一致せず, $p_I = 5.479$ kPaという値をとる ことがわかる.以降,この水圧 $p_I$ を即時水圧と呼ぶ.低 透水性土の場合には同図(a)のように水圧が5.479kPaから 10kPaまで回復した後に0kPaまで消散する水圧の二段階 遷移現象が解かれる.

## *u-w-p*支配方程式の理論解の導出 ~ 減衰波 動方程式に立脚した現象理解

3章で確認した一見奇妙な現象,すなわち「高透水性土 における三角波/矩形波状の沈下/水圧~時間関係」お よび「鉛直荷重qと解析初期段階における水圧p<sub>1</sub>の不一致」 の発生機構について理解するため,本問題に対する理論 解を導出した.

図-6(a)のような t = 0において高さ $H_0$ の地盤が外力qにより微小変形し,  $t \rightarrow \infty$ の極限で同図(b)の層厚Hに至るまでの過程を解く.支配方程式(1)~(3)は、1次元微小変形問題に対して、固相変位  $u_s = u_s(z,t)$ ,液相変位  $u_f = u_f(z,t)$ ,間隙水圧 p = p(z,t)を未知関数とする以



下の連立偏微分方程式に書き換えられる.ただし、微小 変形の仮定のため、間隙比は一定で、物質時間微分と空 間時間微分を区別しない.自重および間隙率の圧縮性も 考慮しない.

$$\rho_s \frac{\partial^2 u_s}{\partial t^2} + \rho_f \frac{\partial^2 u_f}{\partial t^2} = E_c \frac{\partial^2 u_s}{\partial z^2} - \frac{\partial p}{\partial z}$$
(4)

$$\rho^{f} \frac{\partial^{2} u_{f}}{\partial t^{2}} = -\frac{\partial p}{\partial z} - \frac{\gamma_{w}}{k} n \left( \frac{\partial u_{f}}{\partial t} - \frac{\partial u_{s}}{\partial t} \right)$$
(5)

$$\frac{\partial}{\partial z} \left( \frac{\partial u_s}{\partial t} \right) + \frac{\partial u_s}{\partial t} \left\{ n \left( \frac{\partial u_f}{\partial t} - \frac{\partial u_s}{\partial t} \right) \right\} = 0 \tag{6}$$

ここに, $E_c = (1 - \nu)E/(1 + \nu)(1 - 2\nu)$ , Eはヤング率, $\nu$ は ポアソン比である. 境界条件,初期条件は「瞬間載荷(ま たは瞬間排水)」,片面排水を想定して以下のように与 える.

$$u_s(0,t) = 0 \tag{7}$$

$$\frac{\partial u_s(H,t)}{\partial z} = 0 \tag{8}$$

$$u_f(0,t) = 0 \tag{9}$$

 $p(H,t) = 0 \tag{10}$ 

$$u_s(z,0) = \frac{\delta_0}{H}z\tag{11}$$

$$\frac{\partial u_s(z,0)}{\partial t} = 0 \tag{12}$$



$$\frac{\partial u_f(z,0)}{\partial t} = 0 \tag{13}$$

ただし、座標zは図-5(b)の沈下収束時(時刻 $t \rightarrow \infty$ )の配置 を基準にとり設定した( $0 \le z \le H$ ). この理由を重力作用 下で鉛直ばねに吊るされた質点の振動問題に喩えて云え ば、質点に作用する重力とばねの復元力のつりあい位置

(静的平衡状態)を原点にとる座標設定により微分方程 式の非斉次項を消去できるためである.これにより,一 次元固相変位場 $u_s = u_s(z,t)$ の初期値は最終沈下量(静的 変位量)を $\delta_0$ として同図(c)より式(11)で与えられるととも に,無論 $u_s(z,\infty) = 0$ となる.ただし,微小変形のため  $H \simeq H_0$ である.ここで独立変数z,tおよび未知関数群を

$$Z = \frac{z}{H}, \qquad T = \frac{c_v t}{H^2},$$
$$U_s = \frac{u_s}{\delta_0}, \qquad U_f = \frac{u_f}{\delta_0}, \qquad P = \frac{p}{q}$$
(15)

と無次元化すると、式(4)~(6)は

$$\frac{G_{s}e}{1+G_{s}e}\frac{\partial^{2}U_{s}}{\partial T^{2}} + \frac{e^{2}}{1+G_{s}e}\frac{\partial^{2}U_{f}}{\partial T^{2}} = 4h^{2}\frac{\partial^{2}U_{s}}{\partial Z^{2}} - 4h^{2}\frac{\partial P}{\partial Z}$$
(16)

$$\frac{\mathrm{e}^{2}}{1+G_{s}\mathrm{e}}\frac{\partial^{2}U_{f}}{\partial T^{2}} = -4nh^{2}\frac{\partial P}{\partial Z} - 4n^{2}h^{2}\left(\frac{\partial U_{f}}{\partial T} - \frac{\partial U_{s}}{\partial T}\right)$$
(17)

$$\frac{\partial}{\partial Z} \left( \frac{\partial U_s}{\partial T} + e \frac{\partial U_f}{\partial T} \right) = 0 \tag{18}$$

となる.ここに、Zは相対深度、Tは時間係数であり、

$$h = \frac{c_p H}{c_v}, \qquad c_p = \sqrt{\frac{E}{\rho'}}, \qquad c_v = \frac{kE_c}{\gamma_w},$$
  

$$\delta_0 = \frac{qH}{E_c}, \qquad \rho' = \rho_s + \frac{\rho_f}{e^2}$$
  

$$G_s = \frac{\rho^s}{\rho^f}, \qquad e = \frac{n}{1-n}$$
(19)

である.式(16)~(18)の未知変数をUsに統一すると

$$\rho' \frac{\partial^2 u_s}{\partial t^2} + \frac{\gamma_w}{k} \frac{\partial u_s}{\partial t} - E_c \frac{\partial^2 u_s}{\partial z^2} = 0$$
  
$$\Leftrightarrow \quad \frac{\partial^2 U_s}{\partial T^2} + 4h^2 \frac{\partial U_s}{\partial T} - 4h^2 \frac{\partial^2 U_s}{\partial Z^2} = 0$$
(20)

となる.式(20)のような形式の微分方程式は減衰波動方程 式と呼ばれ,透水係数kが非常に大きい場合には左辺第二 項(相互作用力項)が消滅して波動方程式になる.この ことは,図-2(b)~(c)において透水係数が大きいほど解が非 減衰に近づくことと対応している.一方,透水係数が小 さい場合には第一項(慣性項)が消滅し,変位を未知数



とする静的な圧密方程式が得られる.

また、同式は無次元変位 $U_s$ が非減衰波速 $c_p$ 、圧密係数 $c_v$ 、 層厚Hから決まる無次元パラメータhで決まることを意味 する. さらに、左辺第1項の慣性項が無視できる場合、同 式は未知数を変位で与えられた三笠の圧密方程式になる が、このときには式中からhも消去され、圧密度と時間係 数の1:1関係が得られる.

上記の連立偏微分方程式を解くと、無次元変位U<sub>s</sub>、無 次元水圧Pの理論解が以下のように導出される.

$$U_{s}(Z,T) = \sum_{n=1}^{\infty} \frac{2(-1)^{n-1}}{\beta_{n}^{2}} \sin(\beta_{n}Z) F_{n}(T) \exp(-2h^{2}T)$$
(21)

$$P(Z,T) = -\sum_{n=1}^{\infty} \frac{2(-1)^{n-1}}{\beta_n} \cos(\beta_n Z) G_n(T) \exp(-2h^2 T)$$
(22)

ここに

$$F_{n}(T) = \begin{cases} \frac{H_{n}^{+} \exp(2hD_{n}T)}{2D_{n}} - \frac{H_{n}^{-} \exp(-2hD_{n}T)}{2D_{n}} \\ & (\beta_{n} < h) \\ 1 + 2h^{2}T \\ & (\beta_{n} = h) \\ \cos(2hD_{n}'T) + \frac{h}{D_{n}'}\sin(2hD_{n}'T) \\ & (\beta_{n} > h) \end{cases}$$
(23)

$$G_{n}(T) = \begin{cases} \frac{1}{2D_{n}} \left[ -[H_{n}^{+} + (1 - \lambda_{0})H_{n}^{-}] \exp(2hD_{n}T) + \left[ (1 - \lambda_{0})H_{n}^{+} + H_{n}^{-} \right] \exp(-2hD_{n}T) \right] \\ (\beta_{n} < h) \\ -\lambda_{0} - 2h^{2}(2 - \lambda_{0})T \\ (\beta_{n} = h) \\ -\lambda_{0} \cos(2hD_{n}'T) \\ -(2 - \lambda_{0})\frac{h}{D_{n}'} \sin(2hD_{n}'T) \\ (\beta_{n} > h) \end{cases}$$
(24)

$$\beta_n = \frac{2n-1}{2}\pi\tag{25}$$



図-8 ひずみ進展の概略図

$$H_n^+ = h + D_n$$
,  $H_n^- = h - D_n$  (26)

$$D_n = \sqrt{h^2 - \beta_n^2}$$
,  $D'_n = \sqrt{\beta_n^2 - h^2}$  (27)

$$\lambda_0 = \frac{1 + e}{1 + G_s e} \tag{28}$$

である.変位 $U_s$ ,水圧Pともに、その解は複数のモードの 重ね合わせで記述されるが、各モードの形態はその固有 値 $\beta_n$ に応じて過減衰( $\beta_n < h$ )から減衰振動( $\beta_n > h$ ) まで幅広く変化することがわかる.

まず,不連続な沈下/水圧~時間関係について考察す る.3章における $k = 10^1 \text{ cm/s}$ の解析ケースに相当するh(h)=0.0286, このとき全てのモードが減衰振動を示す)を選 び、U。およびPの時間変化を深度別に示すと図-7(a)、(b) が得られる. 同図より, それぞれ地表面/領域中心にお いて三角波/矩形波を呈し、3章で示した解析結果と一致 する.とくに、図-7(a)の変位場において、領域内では三 角波ではなく台形波を呈することがわかるが、いずれの 位置においても、静止状態と等速運動する状態が不連続 に出現する様子が観察される. そこで,式(21)の空間勾配 をとって得られる圧縮ひずみ  $\varepsilon(Z,T) = -\partial U_{s}(Z,T)/\partial Z$ を プロットすると、図-7(c)のようになる.ひずみの推移を 概略図で示すと図-8のようになり、現象が[1]領域上端か ら下向きの圧縮ひずみ進展、[2]領域下端から上向きの圧 縮ひずみ進展,[3]領域上端から下向きの圧縮ひずみ回復, [4]領域下端から上向きの圧縮ひずみ回復の順で起こり,

[1]~[2],[3]~[4]の過程における各位置でのステップ状ひずみの進行は地表面/地盤内における直線的/不連続な変位応答として観察されうることがわかる.また,図-7(b)と(c)の比較から,水圧変動は圧縮ひずみ変動に同期していることが確認される.

一方,解析初期の沈下~時間関係におけるS字カーブも また,理論解から説明できる.地表面での無次元沈下量*R* はと無次元時間*T*の関係は

$$R(T) = U_s(1,0) - U_s(1,T)$$
  
=  $\sum_{n=1}^{\infty} \frac{2}{\beta_n^2} \{1 - F_n(T) \exp(-2h^2 T)\}$  (29)

で与えられるが、その時間微分dR/dTは $T \rightarrow +0$ の極限で ゼロとなる.これは、微分方程式(20)が時間の二階微分項 を含むことで必要となる初速度分布(12)として静止状態 を与えたことによる.換言すれば、慣性を考慮しない場 合、初期条件(12)が不要となり、T = 0において直ちに初 速度を生じることが可能となるため、下凸の曲線しか得 られない.すなわち、S字曲線は慣性の効果で生じたもの であることが確認された.

次に, 鉛直荷重と即時水圧の不一致について考察する. 式(22)より, 初期時刻T=0においては $P(Z,0) = \lambda_0 = 0.5479 \neq 1$  ( $p(z,0) \neq q$ ) となり,場所によらず一様に鉛 直荷重と異なる間隙水圧を生じることが確認される.と くに,無次元水圧の第n次モード $P_n$ は, $\beta_n < h$ のとき,異 なる速度で消滅する指数関数の線形結合でかける.

$$P_n(Z,T) = \frac{(-1)^{n-1}}{\beta_n \sqrt{h^2 - \beta_n^2}} \cos(\beta_n Z)$$
  
×  $[-\{(1 - \lambda_0)H_n^+ + H_n^-\} \exp(-2hH_n^+T)$   
+ $\{H_n^+ + (1 - \lambda_0)H_n^-\} \exp(-2hH_n^-T)]$  (30)

ここで重要なのは、この2つの解の消散速度が大きく異なる、すなわち $H_n^+ \gg H_n^-$ となる点であり、速やかに解消する式(30)第1項が図-5(a)における水圧5.479kPaから10kPa までの回復過程を、次いで消散する第2項が同図(a)における水圧10kPaから0kPaへの消散過程と対応する.このよう な水圧の二段階遷移は,偏微分方程式(20)が左辺第1項に 時間の二階偏微分を含むために出現するものであること から,慣性を考慮して初めて解かれうる現象であるとい える.ただし,5.479kPaから10kPaまでの回復速度は透水 係数の二乗に反比例するため,透水係数が非常に小さい 場合には鉛直荷重と即時水圧の不一致は直ちに解消し, 一般によく知られるTerzaghiの静的圧密の理論解(水圧 10kPaから開始)にほぼ一致する.また,5.479kPaという 水圧の物理的意味についても,混合体の運動方程式上で の固相慣性と液相慣性の不平衡の補償によるものとして 理解されるが,この詳細は紙幅の都合上割愛する.

## 5. 減衰波動方程式の理論解と*u-w-p* formulationに よる解析結果の比較

数値解析により得られた図-2および図-3の沈下/水圧 ~時間関係には、4章で得た減衰波動方程式の理論解が併 記されている.同図において、解析解は理論解をよく一 致していることから、本稿での検討結果を*u-w-p* formulationによる解析手法のVerificationとして位置付け ることができる.ただし、*u-w-p* formulationにおける空間 離散化は有限の要素数によってなされているため、高次 のモードまで正確に捉えるためには、より多くの要素数 での解析が必要となる.

### 6. おわりに

著者らが開発した*u-w-p* formulationによる水〜土骨格 連成有限変形解析手法を一次元動的変形問題に適用し, 慣性の存在に起因する三角波の沈下〜時間関係や矩形波 状の水圧〜時間関係,沈下初期のS字曲線,鉛直荷重と即 時水圧の不一致といった特有の諸現象の出現を確認し, 減衰波動方程式の理論解の導出によってその発生機構を 理解した.実は,鉛直荷重と初期間隙水圧の不一致につ いては固相と液相の二質点系モデルにより初期値問題と して求解することでも得られる.これに対し,三角波状 の沈下~時間関係や矩形波状の水圧~時間関係は今回の ように境界値問題として解くことによりはじめて得られ るものであって、単なる初期値問題として求解する(単 要素解析)だけでは解かれ得ない現象であるが、この詳 細は別報に譲る.また、本検討は瞬間載荷かつ間隙水非 圧縮という極端な条件での検討であり、漸増載荷や間隙 水の圧縮性を考慮した解析では、上記で観察した特有の 諸現象は次第に認められなくなる.ただし、u-p formulationによっては到底求解困難なミクロなタイムス ケールでの求解可能性、および本稿で確認したその妥当 性は、必ずや既往のu-p formulationによる時刻歴地震応答 解析の高透水性土・高周波帯への適用限界を克服し、よ り広範な現象を扱える解析手法の確立への足掛かりにな ると確信している.

#### 謝辞

本研究の遂行にあたり,JSPS科研費17H01289の助成を 受けた.

#### 参考文献

- Zienkiewicz, O.C., Chan, A.H.C., Pastor, M., Schrefler, B.A. and Shiomi, T.: Computational Geomechanics with special reference to Earthquake Engineering", *John Wiley* &Sons, 1979.
- [2] Noda, T. and Toyoda, T.: Development and verification of a soil–water coupled finite deformation analysis based on u–w–p formulation with fluid convective nonlinearity, *Soils and Foundarions*, Vol.59, No.4, pp.888-904, 2019.
- [3] Noda, T., Asaoka, A. and Nakano, M.: Soil-water coupled finite deformation analysis based on a rate-type equation of motion incorporating the SYS Cam-clay model, *Soils and Foundarions*, Vol.48, No.6, pp.771-790, 2008.