第II部門

京都大学大学院	学生員	\bigcirc	藤田ノ	ト介
京都大学大学院	正員		市川	温
京都大学大学院	正員		椎葉ダ	钇晴

1 はじめに 山腹斜面土層中には、パイプと呼ば れる比較的大口径で連続した空隙が存在する。近年 の研究によって、山腹斜面からの雨水流出現象に対 してこのパイプの存在が非常に重要な役割を果たす ことが明らかになってきた。本研究では、一般座標系 を導入した3次元空間での飽和不飽和流モデルを用 いて土壌部(マトリクス部)の流れを計算し、パイプ 部の流れを計算するスロットモデルと結合すること で、山腹斜面土層内の流れを詳細に解析しうるモデ ルを開発する。そして、作成した連成モデルを用い てシミュレーションを行い、得られた結果と既存の実 験データとを比較する。

2 計算モデルの構成 パイプ部とマトリクス部と のモデル連成の考え方は以下の通りである。まず、両 者の流れを個別の系とみなし、パイプ部はスロット モデル、マトリクス部は飽和不飽和流モデルを用い て計算する。そして、以下の条件に基づいて両者を 互いに関連させ合いながら、計算を進めていく。

- パイプ部の水理水頭を境界条件として、飽和不 飽和流モデルでマトリクス部の流れを計算する。
- (2) (1) での計算結果から、パイプ部とマトリクス部 間の流出入量を計算する。
- (3) (2) で求めた流出入量を側方境界条件としてス ロットモデルでパイプ部の流れを計算する。
- (4) 計算時間を更新し、(3)で求めたパイプ部の水理 水頭を境界条件として、再び(1)の計算を行う。

2 飽和不飽和流モデル 物理空間 (x, y, z) での飽和
 不飽和流れを記述する Richards 式は以下のように与
 えられる。

$$\frac{\partial \theta}{\partial t} + \frac{\partial E}{\partial x} + \frac{\partial F}{\partial y} + \frac{\partial G}{\partial z} = 0 \tag{1}$$

$$E = -K \frac{\partial \psi}{\partial x}, \quad F = -K \frac{\partial \psi}{\partial y}, \quad G = -K \left(\frac{\partial \psi}{\partial z} + 1\right)$$
(2)

ただし、heta:体積含水率、 ψ :圧力水頭、K:透水係数 である。

京都大学大学院	学生員	安	賢旭
京都大学大学院	正員	堀	智晴

本研究では複雑な斜面形状に適合した座標系を導入し、これを計算空間における直交座標に座標変換した一般座標系を用いることにした。これによって、 斜面における地形特性や境界条件の取り扱いがより 容易となる。(1)式について物理空間(*x*, *y*, *z*)から計 算空間(*ξ*, *η*, *ζ*)への座標変換を施すと、次式のように 書き換えられる。

$$\frac{\partial \widehat{Q}}{\partial t} + \frac{\partial \widehat{E}}{\partial \xi} + \frac{\partial \widehat{F}}{\partial \eta} + \frac{\partial \widehat{G}}{\partial \zeta} = 0$$
(3)

ただし、

$$\widehat{E} = -\frac{K}{J} \left(\xi_x \left(\frac{\partial \psi}{\partial x} \right) + \xi_y \left(\frac{\partial \psi}{\partial y} \right) + \xi_z \left(\frac{\partial \psi}{\partial z} + 1 \right) \right) \quad (4)$$

$$\widehat{F} = -\frac{K}{J} \left(\eta_x \left(\frac{\partial \psi}{\partial x} \right) + \eta_y \left(\frac{\partial \psi}{\partial y} \right) + \eta_z \left(\frac{\partial \psi}{\partial z} + 1 \right) \right) \quad (5)$$

$$\widehat{G} = -\frac{K}{J} \left(\zeta_x \left(\frac{\partial \psi}{\partial x} \right) + \zeta_y \left(\frac{\partial \psi}{\partial y} \right) + \zeta_z \left(\frac{\partial \psi}{\partial z} + 1 \right) \right) \quad (6)$$

$$\widehat{O} = \stackrel{\theta}{} \tag{7}$$

$$\zeta = \frac{\partial \xi}{J} \tag{1}$$

$$\xi_m = \frac{1}{\partial m}, \quad \eta_m = \frac{1}{\partial m}, \quad \zeta_m = \frac{1}{\partial m} \quad (m = x, y, z) \quad (8)$$

$$\frac{\overline{J}}{J} = x_{\xi} y_{\eta} z_{\zeta} + x_{\eta} y_{\zeta} z_{\xi} + x_{\zeta} y_{\xi} z_{\eta}
- x_{\xi} y_{\zeta} z_{\eta} - x_{\eta} y_{\xi} z_{\zeta} - x_{\zeta} y_{\eta} z_{\xi} \quad (9)$$

(3) 式を差分化し、飽和不飽和流の計算を行う。

4 スロットモデル 本研究では、パイプ部流れのモ デルとしてスロットモデル [1] を用いた。スロットモ デルは、見かけ上のスロットを管の上部に付け加え ることにより、水が満管の時でも開水路として扱う ことができるモデルである (図1参照)。

スロットモデルの基礎式は、次のような一般的な開 水路の運動方程式及び連続式である。

$$\frac{\partial Q}{\partial t} + \frac{\partial}{\partial x} \left(\frac{Q^2}{A}\right) + gA\cos\theta \frac{\partial h}{\partial x} - gAS_0 + gAS_f - \frac{1}{2}\frac{Q}{A}q = 0 \quad (10)$$

$$\frac{\partial A}{\partial t} + \frac{\partial Q}{\partial x} - q = 0 \tag{11}$$

ただし、g:重力加速度、Q:流量、A:通水斷面積、

Daisuke FUJITA, Hyunuk AN, Yutaka ICHIKAWA, Tomoharu HORI and Michiharu SHIIBA



図 1:スロットモデル (左図) 図 2:パイプ-マトリクス流連成モデルの概略図 (右図)

 $S_0(=\sin \theta)$:水路勾配、 S_f :摩擦勾配、q:横流入量である。

(10)、(11)を差分化することにより、パイプ部の流れを計算する。

5 モデルの適用と考察 本研究では、内田ら [2] に よる、直方体水路での人工パイプを用いた実験デー タを利用してモデルの動作を確認した。実験条件は 以下の通りである。

実験条件:長さ70cm、幅7.3cm、勾配15度の水路に、 10cmの深さで標準砂を充填した。パイプはアクリル パイプ(外径10mm、内径8mm、長さ30cm)の側面に 穴(直径2mm)を2cm間隔で4方向に開けたものに、 さらしをまいたものを利用した。斜面上流端に接し ているタンクに定量(0.5g/sec)の水をポンプで加え、 下流端では一定の水深(3cm)を保つようにした。流量 及び水面形が定常になるまで給水した。斜面底面か らパイプの中心までの高さは1cmになるようにした。

本研究では上記の実験条件を再現するため、x方 向に70cm、y方向に7cm、z方向に10cmで、水平面 と15度の角度をなす対象領域に座標変換を施し、シ ミュレーションを行った(図2参照)。シミュレーション はパイプを除いた飽和不飽和流モデルの場合と、パ イプ部を含めた連成モデルの場合の二通りを行った。 以上の条件で3時間分のシミュレーションを行った。

図3は、パイプなしの場合の実験結果の水面形(上 段)、三次元飽和不飽和流モデルのy方向中央面にお ける水面形(下段)をそれぞれ示したものである。そ れぞれの水面形はほぼ一致し、下流端に水が溜って いる状態から時間の経過とともに水面形が上昇して いる様子が確認できる。また、図4は、パイプがある 場合の実験結果の水面形(上段)、三次元でのパイプ-マトリクスモデルのy方向中央面における水面形(下 段)を示したものである。実験結果では下流部の水面 が時間とともに上昇しているのに対し、三次元モデ



----60min ---- 120min ----- 180min 図 3:パイプなしの場合の実験結果(上段)と計算結果

(下段)の比較



図 4:パイプありの場合の実験結果 (上段) と計算結果 (下段)の比較

ルでは時間の経過による下流部の水面の変化はほと んど見られない。一方、上流部についてはほぼ水面 形は一致している。

6 まとめ 本研究ではマトリクス部の流れを計算 する飽和不飽和流モデルとパイプ部の流れを計算す るスロットモデルとを結合することで、山腹斜面土層 内の流れを詳細に解析できるモデルを構築した。作 成した連成モデルと既存の実験データとの比較を行っ たところ、両者の水面形はおおよそ一致していた。

参考文献

- [1] 渡部 政広・江頭 剛治・室田 明:取付菅の調節効果を考慮した下水菅網内の遷移流計算法,土木学会論文集, 第 411 号/II-12, pp.81-90, 1989.
- [2] 内田太郎・小杉賢一朗・大手信人・水山高久:斜面土層 内のパイプが地下水面形に及ぼす影響に関する実験 的研究,日本林学会論文集,Vol.106, pp.505-508, 1995.