

山腹斜面における浸透について

名古屋大学工学部 正員 西畠勇夫
“ 大学院の学生員 橋田恒 ”

1 まえがき： 近年、山地流域において斜面崩壊、土石流などによる災害が多発している。現在これらに対する研究が 地質、土質力学、水理学的に多くなされつつあるが、未だ確定的な原因、機構の究明は不十分である。その進展を要望している。

本研究は、崩壊機構を究明するための一歩階として、種々の原因からして最も頻度の多い土石流からされている透水量の測定を試みたものである。山地崩壊多発地域といわれる天竜川支川の天竜流域について透水量を実験的に調査し、その特性を知り、さらに、一度透満した土の表層附近における挙動を示すと解析的に考察した。

2 ライニメータによる透水量実験

対象流域：天竜川上流域の主要支川である小渋川流域と黒川。

本流域には主に冲積扇が南北に走り、複雑な地質構造を示している。流域面積295km²、高さ差2000mという起伏の流域である(Fig 1)

・実験装置と水文資料： 透水量を測定するため、ライニメータ

はFig 2のようないわ装置とした。50cm×50cmの正方形柱状で、高さ150cmを持つもので、表面傾斜角は40°とし、これを半側面いた。雨量計、同地點に設置してある雨量計を使用し、N41～S43の間に自然降雨によるものを対象とし、表面流出水、透水量測定水について測定した。実験に使用した試料はFig 1に示されているN1～N4。黒川、天王瀬を除く半地點より採取して、2cmをライニメータに移し自然状態に放置し、安定化水位とした。

4個の試料の特性はTable 1に示す通りである。

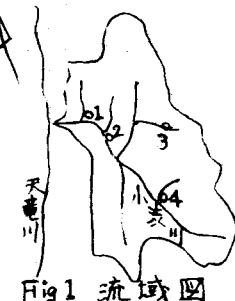


Fig 1 流域図

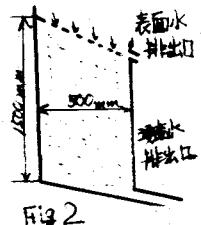


Fig 2

| 地質番号 | 場所名 | 支川名 | 地質 | 透水係数 cm^2/sec | 空隙率 | 比重 | 平均傾斜角 |
|------|-----|------|-------|----------------------------------|------|------|-------|
| 1 | 四徳 | 四徳川 | 生田花崗岩 | 3.5×10^{-3} | 57 % | 2.55 | 36° |
| 2 | 滝沢 | 滝沢 | 非常花崗岩 | 2.2×10^{-3} | 60 | 2.37 | 46° |
| 3 | 釜沢 | 小波本川 | 緑色片岩 | 5.4×10^{-3} | 35 | 2.90 | 38° |
| 4 | 俵内路 | 黒川 | 黒色片岩 | 2.8×10^{-3} | 42 | 2.72 | 34° |

Table 1

・解析結果： Fig 3 は降雨開始5時間以後の降雨時降雨に対する透水量の関係を示したものである。四徳、滝沢、釜沢の花崗岩質土壤においては、この期間中に得られた降雨(最高25mm/h)のほぼ全量が浸透しているままでいる。一方、Fig 3c, 3d に示した釜沢、俵内路地盤の黒色片岩、緑色片岩質土壤においては、比較的、2.5時間雨による表面流出が生じ、透水量は降雨強度、透続時間に依り変化しているようである。すなはち、当地域においては花崗岩質土壤の透水量門谷岩質土においてよりかなり大きな浸透を有していることが出来る。

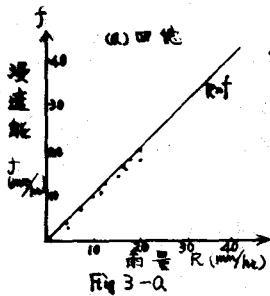


Fig 3-a

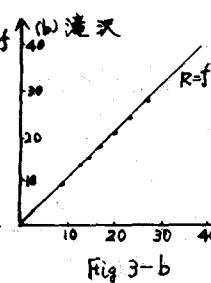


Fig 3-b

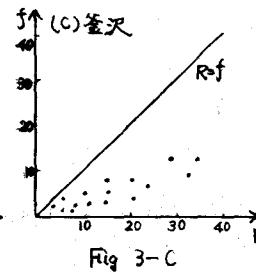


Fig 3-c

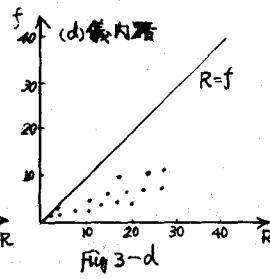


Fig 3-d

浸透能を時間の指数として表す考え方には Horton の式 及び簡略式が用いられていて、ここでは簡略式によって浸透能を明らかにした。 $F = C T^n$ (F : 累積浸透量, C , n : 土質・傾斜角によって決定する常数, T : 降雨継続時間) は降雨継続時間によって累積浸透量と決定する式であり、任意の時間の浸透能は $f(t) = \frac{dF}{dt} = C n T^{n-1} = K T^m$ によって示される。臺地・儀内路地点の土壤では比較的小さな降雨でも浸透能を越えていくので、本式を適用して 浸透能を求めて(Fig 4)。四徳・邊天においては、最高 25 mm/h ・ 30 mm/h 程度の降雨では、全量を透する能力を持つといふことが出来る。

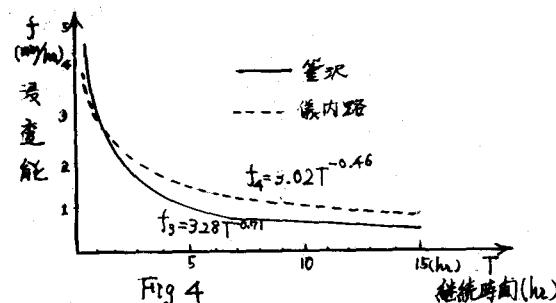


Fig 4

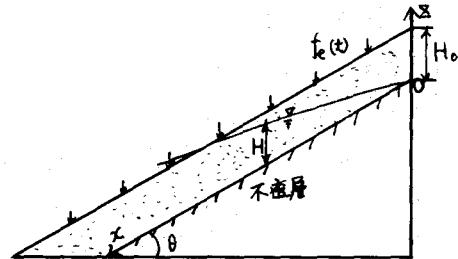


Fig 5

3: 斜面側方流モデル解析

山腹斜面に降雨がある時、時刻とともに斜面にかけた浸透能が変化し、浸透量は変化する。しかし斜面の表面は絶えず浸透水を補給するので、表層・地下小はある点でその一部が地表に流出すると考えられ、このことが小地の崩壊に貢献しているように思われる。この状況を示すため Fig 5 のような斜面モデルを考える。表層内の流れ(ダルシー則によるもの)とすれば、基礎方程式は次のようになる。

$$\text{運動方程式 } \nabla = -\text{grad}(K H) \quad \text{①} \quad \text{連続式 } \frac{\partial(HV)}{\partial t} = -\frac{\partial(HV)}{\partial x} + f_e(x, t) \quad \text{②}$$

$$\text{①②式より } \frac{\partial(HH)}{\partial t} = KH \frac{\partial^2 H}{\partial x^2} + K \frac{\partial H}{\partial x} \left\{ \frac{\partial H}{\partial x} - \sin \theta \right\} + f_e$$

$H(x, t)$: 不透水層からの地下水深, γ : 有効飽和率, f_e : 浸透能, V : 浸透水の到達時間

θ : 斜面傾斜角, x : O点より斜面方向への距離, K : ダルシーの透水係数

前節の実験より得られた $f_e(x, t)$, γ , K 及び初期境界条件を代入することによって、任意の時刻、地点における H を知ることが出来る。これより浸透水が地表面に出現する点が求められ、さらに出現地点での漏水勾配も得られる。さらに土中での浸透水の漏水勾配、土の摩擦角、斜面傾斜角等の因数から安定性を論じることも可能となる。2~3の実例を発表する予定である。