

I-5 地すべりの水理学的研究

愛媛大学工学部

正員

浦野正次

地すべりとは、山くずれとともに鉛直への状態にある地塊が何らかの原因でその支持を弱めたり失つたりして、陥没するあるいは急速に移動する現象である。ここでいう地すべりとは、地下水の作用による移動現象を対象とする。田中茂氏は雨水の地中への浸透について2段階に分けて詳しく研究している。今の第一段階は浸透開始とともに浸透前面が地中を下方に進行しそれが不透水層または相対的に水を通しにくい層の表面あるいは地下水水面またはを含水層の上面に達した面まですべて均一な含水状態となるまでの浸透で、この段階については不飽和帯の水分移動の問題として現在も解明されつつある。第二段階は不透水層表面等に自由水面が生成され、地下水流によって重力と水圧のちとに流下することになる。この地下水流が斜面表面上に露出したときに崩壊がよくおこるとされている。これについては福尾義昭氏の研究があるがまだ研究すべき多くの点が残されている。今回は基礎的研究として、二つの実験による現象把握ならびに水理学的解析の基本的問題として表面水の問題について述べる。実験は二次元浸透流実験装置（中φ40cm）を用い試料は岐阜県産川砂（真比重2.506、粒径0.1～0.6mm、湿润状態の息角33°）である。試料の最大高さを種々に変化させて実施したが、一例として試料の最大高さ52cmの場合について図-1～図-3に記してある。

△の増大とともに徐々に地すべりを生じ△の最大において崩壊の現象がみられた。

ダルシー法則の一般の場合を適用して考えると、単位中流量 $Q = -k \frac{dh}{dx}$ ---(1) であらわされる。(1)式を横分して $X = l$, $dh = h_3$, $X = 0$ で $h = h_1$, すると

$$Q = \left(\frac{d}{1+d}\right)^d \frac{h_1}{l} \left(h_1 \frac{d+1}{d} - h_3 \frac{d+1}{d}\right)^d --- (2)$$

$$Q = \left(\frac{d}{1+d}\right)^d \frac{h_1}{l} \left(h_1 \frac{d+1}{d} - h_4 \frac{d+1}{d}\right)^d --- (3)$$

よって、(2)(3)式より l を消去すると

$$a = \frac{d}{1+d} \frac{1}{l_2 - l_1} \left(\frac{h_1}{l_1}\right)^d \left(h_3 \frac{d+1}{d} - h_4 \frac{d+1}{d}\right) = 1 --- (4)$$

となる筈である。実験の結果より $a = 1$ となるべき d の値を10cm区間毎に求めると、 $l_2 = 70\text{ cm}$, $l_1 = 60\text{ cm}$ 区間をのぞいて d の値は0.1～0.3程度となつた。二次元横スリット（水の流れ方向が横方向）で水位がほとんど0に近い場合について実験した結果図-4に示す如く砂の厚みBがスリット幅Dに

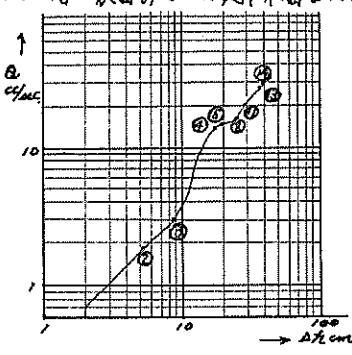


図-1. Δ と H との関係

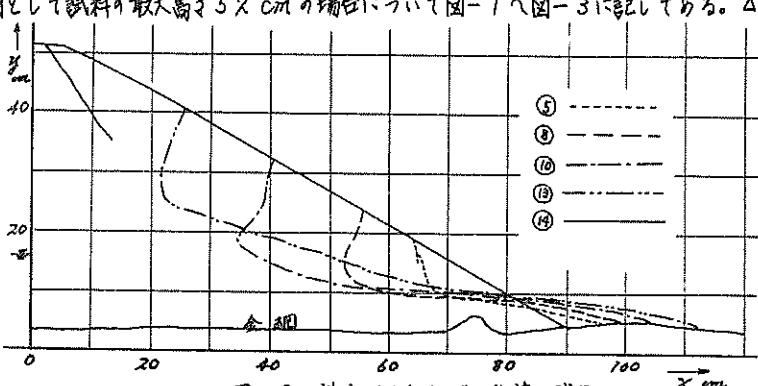


図-2. 地すべりまろびに崩壊の状況

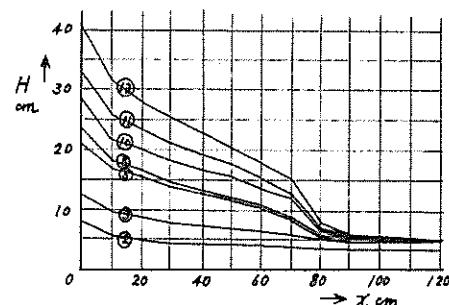


図-3. X と H （ピエゾメータ読み）との関係

くらべて大きい場合においても $(\Delta H)^2/2Lg$ の値は ΔH の小さいときの 1/2 程度の値から ΔH の増大にともない減少して 0.5 程度の値となつた。しかし、二次元浸透流実験装置を用いた場合においては全断面より浸透しているのでくずれの場合とかでいて $\alpha = 1$ とみて差し支えないと思われる。 $\alpha \neq 1$ とみて(4)式の α の値が 1 とならないのはあしからずに問題があると考えられる。したがって、

$$q_1 = q_1 + q_2 \quad \text{ただし } q_1: \text{基底流量} \quad q_2: \text{浸透流量} \quad \dots \dots \dots (5)$$

と考え、 $\alpha = 1$ となるべき q_2 を求め $q_1 - q_2 = q_1$ より基底流量を求めた。この q_1 と $(q_3 - q_4)$ の関係を求めたのが図-5である。図中記号のところに 1-1 と記しているのは $X = 10 \text{ cm}, 20 \text{ cm}$ の区間で求めたことを示している。図-5 に示したように基底に水の流れやすい金網をジグザグに置いて、 q_1 と $(q_3 - q_4)$ の関係はかなり分散があるものの q_1 は $\sqrt{(q_3 - q_4)}$ に比例するようである。スムレケルによると(1)式の α の値は $\alpha = 0.5$ へとあり、筆者が横スリットで実験したところでは噴砂の直前まで $\alpha = 1$ であり噴砂のところでは噴砂の直前までは噴砂のところとさすに急激に変化して $\alpha = 0.5$ となるようである。

以上のことより、地すべりの生じた個所について地質地形学的にまた土質工学的立場から判断するだけではなく、地すべりを生ずると思われる浸透流量 q_2 を想定して α の値が 1 より大きな場合について考慮するとよいと思われる。

しかし、地下構造は均一な地質ではなく複雑で数種の層をなしていること、また今回の実験は降雨水が風化層中に鉛直下方に浸透する問題ばかりで不浸透境界面からの漏洩は考えてからず不十分な点は多々あると思われる。今後の問題を含めて研究していくつもりである。なお、本実験の場合の崩壊についてはクライクサンドリ理論が適用出来たことを附加する。

参考文献) 田中茂; 山地斜面の崩壊個所の予想について、建設工学研究所報告、1969, 3
福尾義昭; 斜面浸透層中の浸透流、京大防災研究所年報第 13 号 A, 1970, 3

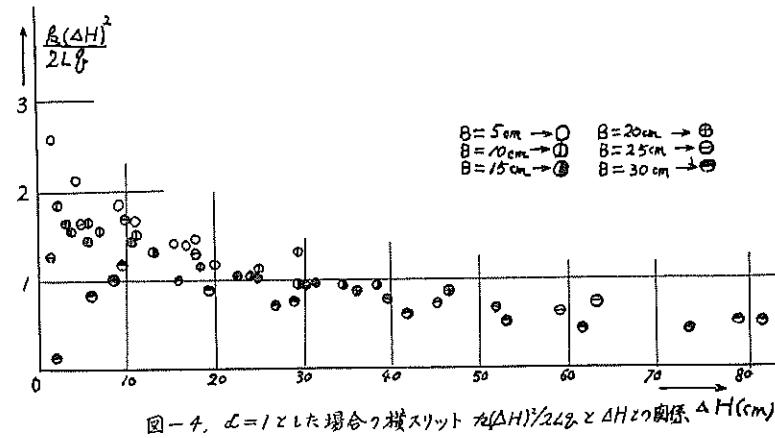
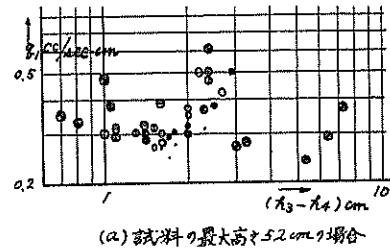
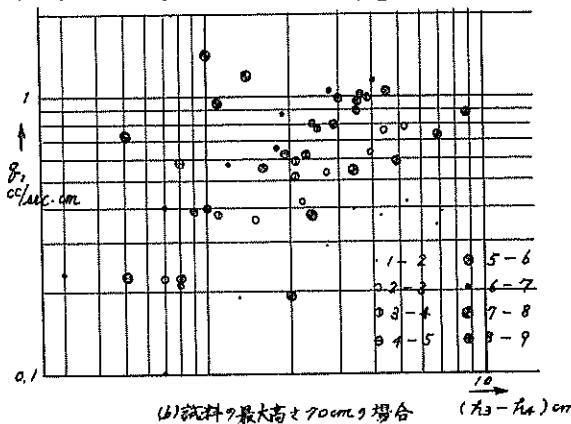


図-4. $L=1$ とした場合の横スリット $B(\Delta H)^2/2Lg$ と ΔH の関係 ΔH (cm)



(a) 試料の最大高さ 5.2 cm の場合



(b) 試料の最大高さ 7.0 cm の場合

図-5. q_1 と $(q_3 - q_4)$ の関係