

徳島県麻植郡木屋平村ニツ本地内地ヒリ調査について

徳島大学工学部 正員 小田英一

本地ヒリ地区は長瀬変成岩類(古生層変成相)の古見帯に属するものであり、主として珪質岩よりなり石墨片岩の千枚岩状になつたものが、所々微褶曲をなしてゐるものであり、その中に東西の走向ひうすいをなして塙基性片岩即ち綠泥片岩が少量であるが介在してゐる地質をなしてゐる。その岩石の大部分の走向は平均して $N80^{\circ}W$ であつて、この地域の東部は $N50^{\circ}W$ となってゐる。地ヒリ地域の上方は差し目の状態となり、図-1の平面図のA, B附近即ち中腹部の崩壊部では流れ盤の様相を示しており、この流れ盤が末端の崩壊をなす一つの因子

であると考えられる。さらにその下方の砂防ダムのある所は差し目となっていて岩石の強度も大である。地ヒリ崩壊は図-1のD測線に沿つた谷、及びC測線、A測線に沿つた部分におこつていて、AよりC₁に及ぶ上方の引張亀裂が存在し段落を生じていて、全体として上部は貝殻崩壊の様相を呈している。大崩壊は中腹部のA₁, B₁付近においておこり、これが二次的な原因で上方の引張亀裂が生じたのである。

地質調査はボーリングによるコア採取と電気比抵抗地下探査によつて行つた。電探は $\perp -10$ 大地電気比抵抗測定器により Wenner の四極法によつて調査し、その解析は標準曲線、補助曲線の方法によつた。図-1で B.R. 1 のボーリング結果とその附近の電探地図 E.NO.2 の測定結果を照合した結果、深度 7m より以下は石墨片岩の軟岩であり、それ以上は崩壊部と考えられ、電気比抵抗 ρ は軟岩が 142 kΩcm, 崩壊層は 90 kΩcm の値であった。また B.R. 5 のボーリング結果では深度 20m 以下が石墨片岩の軟岩となつていて、それより上は崩壊層の上砂である。この附近的電探 E.NO.3 の測定結果では石墨片岩では $\rho = 150 \text{ k}\Omega\text{cm}$ で、崩壊層では $\rho = 40 \text{ k}\Omega\text{cm}$ となつていて、崩壊層の地域の上方より下へと水の浸透のために含水比が大きくなつて ρ の値が減少してゐることがわかる。この地質調査を統合して

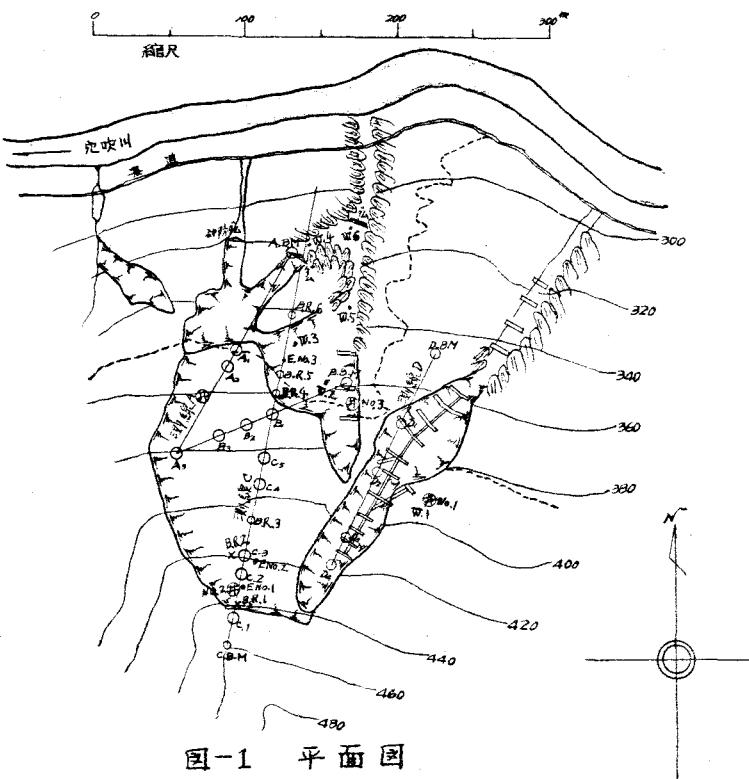


図-1 平面図

図-3に示すC測線に沿った地形縦断図に岩盤の深さがあらわされている。

次に本地域の集水井戸及び湧水による湧水を採取して水の電気比抵抗 f_W を測定した結果について考察をする。スルによると地表より域上方の水は $f_W = 6.7 \text{ K}^2 \text{ cm}$ であって、スルが図-1に示す崩壊地のW.4では $f_W = 7.0 \text{ K}^2 \text{ cm}$ となつてゐることから、A1よりW.4に向って流下してゐるようと考えられる。アルカリ度は f_W の増加につれ直線的に低下する関係にあることより、 $f_W = 7.0 \text{ K}^2 \text{ cm}$ では水が炭酸を溶かしてゐる量は少く、この水の補給源はあまり遠い所ではない。W2, W.3, W.5では $f_W = 3.0 \sim 4.5 \text{ K}^2 \text{ cm}$ であるで水の f_W は低い値であり、この湧水は相当炭酸を溶かしてゐることとなり上方かなり遠方より流下してゐると考えられる。また井戸N42より硫酸マンガン投入による下方向への浸透水への検出調査の結果、B.R.1よりW.2, W.3へと流下することのみとめられ、これは地表より地中附近があり、測線C方向の浸透水が卓越してゐて、この下方の崩壊が甚だしいことと事象が一致するのである。そうしてB.R.1よりW.2, W.3への流路の透水係数は $k = 0.037 \text{ cm/sec}$ である。これは砂質土程度のものである。崩積層の土の粒度分析よりはローム質であって、砂分48%, シルト分50% 粘土分2%となつてゐる。このことより地下水への硫酸マンガン投入試験では崩積層が地表により slip line を生じて隙間を水が流下してゆく故、地盤全体としての透水係数は大きくなつてゐると考えられる。

地表より地の崩積層の土の土質試験の結果は、真比重 $G = 2.638$, 見掛け比重 $\gamma_t = 1.832 \text{ g/cm}^3$, 自然含水比22.5%, 自然間隙比 $e_0 = 0.77$, $L.L = 57.2\%$, $P.L = 28.4\%$, $P.I = 28.8\%$, ローム質の土となつてゐる。Casagrande の塑性図によつてみると、有機物を含まぬ粘土(H)の塑性大的部類に属し、結晶片岩地帯の地表より地のL.L.の値としてはかなり大きい値である、圧縮、膨脹性が大であり、乾燥、湿润の繰返しによつて著しい容積変化をうける土と考えられる。この性質が地表よりの大きな崩壊の一因をなしてゐるものと考えられる。

次にこの地表よりの崩壊に因する安定性を換算するために土の強度を測定した。そこで一般に結晶片岩地帯の崩積層では砂礫を含んでボーリングによって不規則土を採取することは不可能である。そこで現地の崩壊した地表の土の不規則土塊を採取して自然間隙比 e_0 を求めた。別に攪乱試料を採取してJIS A 1210による突き固め試験によつて間隙比 e へ含水比 w の関係曲線を求め、 $e_0 = 0.77$ にあたる含水比(この場合 $w = 6.6\%$)として上記の突き固め試験により自然土と同じ練り度の土を実験室によつて作成した。この場合実験室では $e = 0.82$ を得られた。故にほぼ新規の条件をみたしていふものとしてこの土を水で飽和させて、一面せん断試験を行つた。試料の量が少ないので三軸圧縮試験ができなかつた。一般に一面せん断試験は三軸圧縮試験よりも強度が大きくざるといつてゐる。すなわち真井耕農氏外¹⁾の研究では速度 $1\%/\text{min}$ で一面せん断の中の値が三軸圧縮試験の場合よりも2倍以上に出でてゐると報告されてゐる。この修正法に因しては、Bent Hansen²⁾の理論を適用する。この理論は砂についての理論であるが、砂においてはダイレクシナーの問題が入るが、この理論には入らず、elastic-plastic phase の条件下で理論を構成してゐる故粘性土についても中につりでは

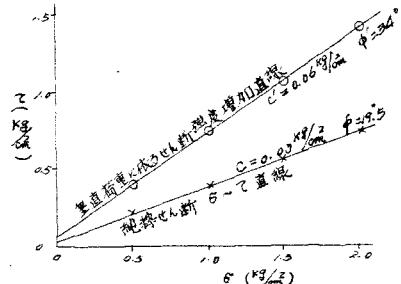


図-2 一面せん断試験

適用できるものと考えられる。図-2には上述の方法で作成した土の shear box test の結果を示す。その結果 $c' = 0.069 \text{ kN/m}^2$, $\phi' = 34^\circ$ となった。この ϕ' -直線は垂直応力に対するせん断強度増加の関係を示すと考えられる。shear box test では純粹せん断状態ではない。そこでこの ϕ' -直線の試験結果での値に $\frac{\sin\phi' \cos\phi'}{1 + \sin\phi'} / \tan\phi' = 0.525$ を乗じた値が真の純粹せん断の時の値と考へられる。この修正を行なったのを図-2の下の ϕ' -直線とし示す。これより $c = 0.03 \text{ kN/m}^2$, $\phi = 19.5^\circ$ が得られた。この土のせん断強度を用いて安定計算を行うのであるが、この地区の大規模の地盤には内張スベリの上端は引張亀裂を通り、下端は図-1のBR5附近にくる。そしてこの円弧は崩壊点と岩盤との境界に接するものと考えられ、その円弧は図-3に示す。安定解析法としては従来の方法では力の釣合い条件を完全に満たしたものがない。これに対し O.K. Fröhlich の Impulse を附加した理論によることとした。図-3の図解法より計算の詳細は省略して、地盤に崩壊に対する安定の安全率 F を求めれば $F_{Fellenius} = 0.705$, $F_{Oehde} = 0.705$, $F_{Fröhlich} = 0.743$, $F_{Taylor} = 0.733$, $F_{Swed} = 0.736$ となって $F_{Fellenius}$ と F_{Oehde} が最小値で 0.705 となり明らかに崩壊することとなる。この場合の土の含水比は 25.1% であった。実際問題として、この他に降雨時には水の滲透によって間隙水圧が上昇するのでより以上に下の値は減少することが考えられる。この地盤の防止としては含水比を小としてせん断強度を上昇させ、 $\phi = 35^\circ$ 位とすると $F = 1.2$ となし得るのである。このため排水工を行ない C 検線中の滲透水の排水があると考へられる。

- 1) 真井耕象, 北郷繁, 山岐祥介: 第14回土木学会年次学術講演会講演概要第Ⅱ部 p.97.
 - 2) Bent Hansen: Proc. of the 5th Int. Conf. on Soil Mech. & Found. Eng. Vol. I. p.127.
 - 3) O. K. Fröhlich: Proc. of the 5th Int. Conf. on Soil Mech. & Found. Eng. Vol. II. p.595

