

兵庫県土木部砂防課 正会員 山仲晃実

1. はじめに

昭和51年9月13日夕時20分に兵庫県宍粟郡一宮町福知に、大規模な地すべりが発生し、多くの被害を出した。直接の誘因としては、9月8日～9月13日の前線及び台風17号による大雨を考えられるが、この地すべりの発生した近傍には他に顕著な土砂災害は発生していない。誘因と考えられる降雨条件は、かなりの広い範囲で相似していると考えることができる。地形もいわゆる地すべり地形とはいってたく、近傍の地形と比較して著しい特異性があるとは認められない。しかるに、福知に大規模な地すべりが発生している、この疑問を解きたいというのが研究の目的であり、あわせて対策工法についても検討を加える。

2. 地すべりの概要

17号台風による豪雨も端を越えた9月13日夕時20分に地すべりが発生した。地すべり土塊の移動は、約20分間でほぼ静止したが、土砂は山脚部にある民家40戸、小学校等の公共建築物17棟を押し流して、揖保川を閉塞した。小学校の鉄筋コンクリート三階建ての校舎は約60m押し流されて土砂の中に埋没した。民家、診療所、郵便局等の木造建築物は土砂の中に巻きこまれ、地すべり土塊のエネルギーの大きさがうかがわれる。

地すべりの規模は、削剝部で約300m、長さ約30m、最大深30m、削剝土砂量60万m³、堆積部で約600m、

長さ230m、最大堆積厚約15m、堆積土砂量81万m³であった。

土塊は約10分間で、そのフロントが揖保川の対岸に達し、約600mの距離を走っているので、平均的な移動速度は1m/sであったと考えられる。



写真-1

3. 調査の概要

(1) 地質

地すべり地の中央部にNE-SW方向、滑落崖直下にNE-SW方向の断層が認められる。またそれには平行してNE-SW方向の断層が数本存在している。それらの断層に区切られて基岩は異なり、地すべり地の上部は主野層群の凝灰岩、北東部は夜久野岩類の変花崗岩及び舞鶴層群の粘板岩、北西部は貫入した花崗岩類、よりする複雑な地質である。

(2) 地下構造

ボーリング調査、弹性波探査、電気探査の結果から5層に区分される。新崩土(0.3～0.5m/s)、旧崩土(0.6～0.7m/s)、強風化岩(1.0～1.2m/s)、風化岩(2.0～2.2m/s)、基岩(3.0～5.0m/s)の5層である。地層名は代表的なもので、ここ内に示した弹性波の速度帶には、他の地層も含まれている。

(3) 地下水調査

ボーリング孔を利用して地下水位の測定を実施しているが、観測期間が本年6月～5月の2ヶ月間と短期間の資料であるから、未だ降雨との応答性は明らかではない。地下水検層及び地下水追跡調査の結果、域外からの地下水の流入が考えられ、その地下水は地すべり地内で2つの流れにわかれることが確認できる。地すべり地の北東

部の流れは、地下水としてはかなり速度が大きく $10 \times 10^{-2} \sim 50 \times 10^{-2}$ cm/s という流速で、もう一つの中央部を斜に横ぎる流れは $10^{-2} \sim 10^{-3}$ cm/s という流速であった。調査前に推定していた地すべり地の中央部を NNE-ESE 方向に走る抜山断層（板谷）を流下する地下水は、認められなかつた。

(4) 移動量の測定

地すべりの今後の発生または拡大を予測するため、地中内部歪計、傾斜計、伸縮計を設置して観測を行なつていい。歪計、伸縮計は降雨との相関が明確でなく、傾斜計も地形の傾きと変動方向が、はつきりとは一致せず、各計器とも動きは小さい。その他、レベルを使用して沈下量も測定したが本年3月8日～29日の間で最大4cmの沈下量があつた。

4. 発生機構の考察

この地すべりは、夕月13日6時25分に発生した小スランプにより主張になつた6名の方々を救出するため、消防団が6時30分に出動していたので、直接多くの人々が目視している。また地すべり地の対岸である揖保川の右岸からこの地すべりの状況が猪田氏（一宮町建設課）によって撮影されていいので、運動形態については明らかである。6時25分に発生した地すべりにより滑落した土量は明確ではないが、大規模な此次すべりが発生した夕時20分迄の約3時間の間に、そのノ次すべりの状況は、大きく変化はなかつたと考えられる。このノ次すべりは沢状の地形の箇所に発生し、これは此次すべりとは直接関係なく、いわゆる崖崩れ的なものと考えられる。猪田氏撮影の8時50分の写真では、滑落面は平滑で乱ればなく、地下水の湧出も認められない。すなわち夕時20分以前のこの斜面は、ざらざらの状態でなくといふ安全率を保っていたものと考える。夕時20分になって始めて、大規模な此次すべりに直結する小すべりが、ノ次すべりの南側にて箇所発生し、足もとをすぐわれたかたちで大規模な此次すべりへと発達したものである。すなわちこの地すべりは、大規模な地すべりを発生させたすべり面が形成され、その末端現象として下部の小すべりが発生したものではなく、末端部の小すべりが発生し土砂が滑落したため、それが引き金になり大規模な地すべりが発生したものと考える。小すべりが大規模な地すべりにつながつたのは、地質、断層、地下水の流入等が関係している。地すべり削剥部には、厚い風化残積土または過去の崩壊土があり、それが多量の前期降雨の影響を受け、土中閉塞性水圧の上昇にともない、下部斜面の小すべりが引き金になり、いっさくに泥流化して滑落したものと考える。

5 あわりに

対策工事としては、削剥部ではもとの様の山に戻すべく治山工事を、堆積部では土砂の再流出を防ぐべく地すべり対策工事、河川工事等が現在着工されており、この地で再びもとの平和な生活が営まれることを信じて、関係者一同努力している。

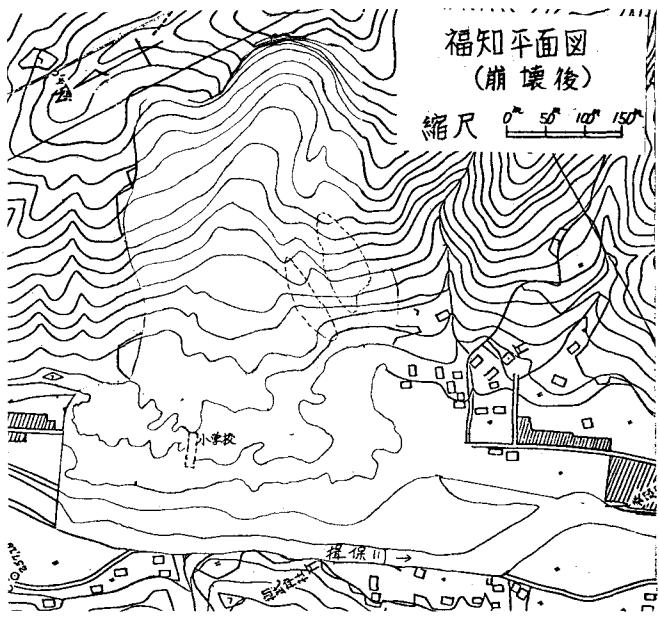


図-1