北松型第一次すべりの素因となる玄武岩内空洞の観察事例

1. はじめに

調査地は、古第三紀層の上部を玄武岩が覆った、いわ ゆる「北松型地すべり」と称される地形地質の条件があ る。令和元年8月の九州北部豪雨では多亀裂の玄武岩が 滑動し、典型的な北松型の第一次すべりが発生した。

本報告は、地すべり上方斜面で実施した調査ボーリン グの孔内をシースネイクカメラで観察し、玄武岩内部に ある空洞の分布形態や伸展方向から、地すべりの素因や 発生機構を考察した事例である。

2. 北松型地すべりの概要

長崎県北部の北松浦郡から佐世保市一帯および佐賀県 西部で認められる地すべりは、「北松型地すべり」と呼称 する。地質的な特徴として、玄武岩台地と下位の第三紀 層の間に、通常厚さ数mの砂礫層が挟在する。雨水は、 玄武岩に著しく発達した亀裂を通じてこの砂礫層に達し、 台地末端から泉となって地表に湧き出す。この地下水の 通り道である砂礫層が泥濘化してすべり面を形成し、上 部の玄武岩が滑動する。これを北松型第一次すべりと呼 ぶ(図-1 中央)。

その後、第一次すべりによって斜面に堆積した砕屑物 が、基底部の粘土化、雨水による飽和で不安定になるこ とで、末端部から滑動、崩壊をする。これを北松型第二 次すべりと呼ぶ(図-1右)。



図-1 北松型地すべりの模式図^{1)に一部加筆}

3. 調査地の地すべりの概要

調査地は両子山(標高 366m)の末端斜面に位置し、帽 岩状に載った玄武岩が山頂から分布している。令和元年 8月の九州北部豪雨(総降雨量 537mm:8月 26日 5時~ 8月 28日 16時、調査地から 800m離れた井上観測所²⁾) により発生した地すべりは、幅約 90m、長さ約 40m 規模 で、頭部は高さ 3.0~5.0mの滑落崖、側部は 1.4~5.0m の側方崖が形成された。地すべりは基盤の古第三紀層上 で滑動し、玄武岩岩塊を含む崩壊土砂は落差 50m、長さ 200m 下流の田畑まで流れた。 日本地研(株) 〇白川 基典,藤野 修二,島内 健



図-2 調査位置周辺の地質図³⁾



図-3 調査地の地質図

4. 地すべりの発生機構

地すべりの素因としては、表流水が集まりやすい谷地 形、玄武岩の発達した亀裂、下位の粘土化した凝灰質砂 岩の分布、古第三紀層に発達する緩い流れ盤状の層理面 といった地形・地質的な条件が考えられる。地形は崩壊 地に向かって緩やかに標高が低くなっており、側方崖付 近の道路には、枝木で閉塞した用水路から水があふれで た形跡が確認された。基盤岩は谷方向に緩く傾斜し、滑 動を助長する流れ盤構造であった。

地すべりの誘因として考えられる豪雨は、3 日間に渡 って降り続けた。降雨は亀裂の発達した玄武岩に浸透し て地下水となるが、粘土化した凝灰質砂岩が不透水層と なって、玄武岩の基底部で間隙水圧が高まる構造であっ た。多量の雨水が地下に浸透し、玄武岩内の地下水位が 上昇したことで、玄武岩基底部の間隙水圧も上昇した。 また、舗装された市道を通って雨水が崩壊地に流れ込み、 下方斜面を浸食し浸透することで不安定化し、ブロック の滑動・崩壊に至ったものと推察される。



図-4 地すべり崩壊機構図

5. 玄武岩の観察

地すべり上方斜面で実施した調査ボーリング BV-3 孔 において、玄武岩内の深度 16.75~17.30m で縦に約 50 cm 伸びる空洞を確認した。ボーリングオペレーターの聞き 取りによると、当該深度に到達した際、コアチューブは ロッドの自重(約 100kg)のみでゆっくり降下した。

シースネイクカメラによる空洞部の観察では、コアチ ューブロ径 66mm よりやや広い直径約 80~130m の蛇腹状 の空洞が、垂直方向に発達している映像が確認された(写 真-1)。孔壁は、表面がザラつき丸みを帯びて広がる箇所 と、表面が滑らかでブロック状に広がる箇所が認められ た。また孔径の広い箇所はカメラ画像の目測によりコア チューブロ径の約 2 倍(φ130mm 程度)の広がりを確認し た(図-5)。

6. 考察

調査地から北西に位置する玄武岩(佐賀県東松浦郡に 分布)は、発達した柱状節理に平行して晶洞に富んだ多 孔質の部分が発達している。晶洞は直径数 cm~数 10 cm の円形の切り口で内部は結晶化しており、上下に極めて 長いパイプ状を形成している。⁴⁾

崩壊土砂に含まれる玄武岩塊には、多孔質の晶洞が確 認されており、BV-3 孔の玄武岩にも縦亀裂が多く発達し ていた。また、滑落崖上方の斜面では段差地形が連続し ている。以上の結果より、玄武岩に発達する縦方向の晶 洞や亀裂から分離した小規模な地すべりブロックが過去 に繰り返し発生し、その過程で晶洞内の岩塊の一部が抜 け落ち、現在の空洞の形状に至ったと考えられる。

7. まとめ

今回、北松型地すべりの素因の一つである玄武岩内の 空洞をシースネイクカメラで撮影し、映像として残す機 会が得られた。

文献¹⁾ で示される「溶岩によく発達した節理」は兵庫 県の玄武洞や福岡県の芥屋の大門に代表されるような直 線的で密着した柱状節理を想像していたが、今回の事例 は想像以上に開口し、歪な形状であった。







図-5 空洞部の模式図(深度 16.75~17.30m)

撮影時、空洞は水に満たされていたが、仮に同様の空 洞が地下水位以浅に存在すれば、集中豪雨等での雨水流 入により地すべり滑動に影響することが容易に想像でき た。

今回の調査結果から、第一次すべりで斜面に堆積した 崩積土内の玄武岩には同様の空洞化が存在する可能性が あり、今回の調査結果は地すべり発生機構から第二次す べりを対象とした対策工設計に生かすことができた。

《引用·参考文献》

- 1) 後藤恵之輔,八百山孝,鬼童孝(1985):北松地すべり地 帯を対象とした地すべり地のランドサットデータ特性.
- 2) すい防くん:

https://kasen.pref.saga.lg.jp/river_pub/jsp/index_kasen.jsp? disp=3

- 3) 産業技術総合研究所(2004):20万分の1「熊本」.
- 4) 石橋澄(1962):佐賀県東松浦産粗粒玄武岩中のアルカ リ輝石.