北松型地すべりの運動機構に関する研究

渡 正亮・藤田寿雄・酒井淳行・伊藤和行

土木研究所河川部地すべり研究室

On the Mechanism of Landslides in Hokusho Area By

Masasuke Watari, Hisao Fujita, Atsuyuki Sakai and Kazuyuki Ito

Public Works Research Institute, Ministry of Construction, Tokyo

Abstract

The Washiodake landslide is a typical model of the so-called "Hokusho Type" in the northern part of Nagasaki Prefecture. This type is represented by block-glide movements depending on the slide surface of a clayey layer in Tertiary system. The results of investigations in 1968 are reported as follows:

1) The fluctuations of ground surface strain measured by extensioneters and those of ground surface tilting measured by tiltmeters have shown the characteristic behaviors of landslides, but the correlationship between these fluctuations and rainfalls has been not so clear. These investigations and observations will be continued until 1970. From these results, we expect to clarify the mechanism of this landslide.

2) From the results measured by inclinometers, we find that the accumulation of strain in the ground is more eminent at the parts of a clayey called "Hedamono" than at other layers. Then, it is recognized that the slip surface is composed of one layer without differential vertical movement.

B

1	まえ	がき	•••••	•••••••			••••••	159
2.	調査	計画	•••••	•••••		••••••••••]	61
З,	層す	「べり囲	世地すっ	、りの	地表変	動特性		61
	3. 1	地表面	i伸縮k	- 2h	ζ	••••••	1	161
	3.1.1	計 쿡	器の構造	およ	び精度	••••••	·····]	161
	3. 1. 2	設情	宜置…	•••••	•••••		1	61
	3. 1. 3	観測	∥結果…		••••••	•••••	1	62
3.	2 地	盤傾余	変動に	:0h	τ		1	62
	3. 2. 1	計器	星の構造	およ	び精度			62

1. まえがき

昭和43年度における研究は,地表変動および 地中内部ヒズミに関する現地観測を主体に計画さ れ,すず地中内部ヒズミ計,伸縮計,傾斜計の現 地設定を行ない,年度後半より現地観測が開始さ

次

	3	2.	2	10	じょうしん しんしょう しんしん しんしん しんしん しんしん しんしん しんしん	全位	睂	····	•••	••••			• • • •		••••	••••		•••	162	2
	3	2.	3	名	說道	じ結	果			••••	••••	••••	••••	••••	••••	••••	•••	•••	162	2
4.		4	ġ	\sim	り丙	则地	ţ	べ	b	Ø	地	中	Ľ	ズ	Ξŧ	特州	E	••••	162	2
	4.	1		地口	†י צ	ズ	ŝ	変	動	R	0	5	τ		••••	••••	•••	•••	162	2
	4.	1.	1	in in	\dot{r}	; Ø	構	造	お	1	; ^ب ن	権	度	•••	••••		•••	•••	162	2
	4	ł.	2	ting.	安置	创	閬		••••		••••	••••	• • • •	• • • •	,	• • • • •			162	2
	4.	i,	3	萑	見和	拾	果	••••	• • • •			••••	••••	••••	• • • •		•••	•••]	165	5
5.		5	Ł	がき	1		•••		• • • •	••••	••••	••••	••••				•••		165	5

れた.今年度の観測期間は台風,梅雨期を含んで おらず,層すべり型地すべりの移動に最も大きな 影響をおよぼすと考えられている集中豪雨との関 係を得るまでに至らなかった。

| 「「「和43年度報告書は観測結果の羅列をもって



図-1 調査平面図

中間報告とする.

2. 調查計画

* 北松型地すべり * と呼ばれるとの地すべりは, ヘダモノ層と呼ばれる炭層を挾在する軟弱な粘土 層をすべり面とし,その上部のマッシプな砂岩, 頁岩の互層が滑動するいわゆる * 層すべり型地す べり * である.

この北松型地すべりのモデル試験地として選定 された鷲尾岳は、山頂部を玄武岩に覆われている。 地すべりはこの玄武岩の端縁部を最上部滑落崖と し、江迎川左岸に隆起を呈する末端部まで、長さ 約850m、幅約450mの斜面に発生している。 この斜面は図-1に示すごとく三つの地すべりプ ロックに大別される。

すなわちAブロックは玄武岩の端緑部に見られ る最上部滑落崖から中央部の玄武岩の貫入地帯付 近を末端とする長さ約500m,幅約300mの ブロックで,BブロックはAブロック下部に位置 し,玄武岩の中央貫入部付近を上限とし,江迎川 左岸隆起部を末端とする長さ約300m,幅約 300mのブロックである.CブロックはBプロ ックの西側に隣接し,最上部には幅約35mの大 亀裂を有し,末端は江迎川に至る長さ300m, 幅300mのブロックである.

本研究では,各プロックごとの運動特性ならび にすべり面の確認ならびにすべり面におけるヒズ ミ挙動の把握を目的に調査計画を組立てた.

すなわち各ブロックごとにすべり土塊の上部および末端部に伸縮計を合計10台設置し,また移動土塊と不動地との傾斜変動特性を比較検討するために合計5台の水管傾斜計を設置し,さらに各プロックごとにすべり面を確認するために地中内部ヒズミ計を9ヶ所に設定した。

3. 層すべり型地すべりの地表変動特性

3.1 地表面伸縮について

3.1.1 計器の構造および精度

使用した伸縮計は坂田式SRJ--5型である. これは地表面の二点に打設された杭の間隔変化を 自動的に測定する計器で,杭間隔に変化が起ると 巻取車が,イメンバー線によって引かれ,歯車機構 によって5倍に拡大されて回転する.この回転が 一定速度で移動する記録ペンによって自記される 構造である. 仕様 記録速度 6 mm√ 日 最大変位長 2 5 0 mm

> 倍 率 5倍(精度約0.2mm) 作動期間 30日間

設置:計器設置杭の標準的構造は図-2(1)に示 すごとくである.すなわち約1mの木杭を打設し その周りを30cm×30cm×50cmのコンクリー トプロックで固め計器設置台とし,移動杭は約 1.5mの木杭を打設し,周りをコンクリートで固 めたものである.

インパー線の保護のために鉄管でこれを覆った.





図-2(1) 伸縮計設置図

3、1.2 設置位置

各プロックにおける地表伸縮量を把握し,層す べり型地すべりの運動特性解明の手掛りとすると ともにプロック相互間の関連性の有無を確認しよ うとするものである.

- S-1;Aプロック最上部滑落崖に基長13.0 mで設置した。
- S-2; CブロックとBブロックの上部境界付 近に設置して両ブロックの運動の関連

性をみることに重点をおいた.

- S-3; () プロック最上部滑落崖付近の小亀裂 を挾み基長 7.65 mで設定した。
- S-4; Cブロックの西側面亀裂を挾み,基線 長10.90mで設定
- S-5; Bプロック未端隆起部に江迎川を横断 し対岸より設定した.基線長11.60 m
- S-6, S-7, S-8, S-9; Aブロック
 未端部における圧縮地帯に上部より,
 S-6, 7, 8, 9の順に連続設定したもので,基線長は,7.50m,
 12.20m, 9.90m, 6.00mである。
- S-10: Bブロック東側面亀裂を挾み設定し たもので,基線長は12.40mである.

3.1.3 観測結果

観測結果は図-2(2) a, b, c, d, e, f,
 g, h, i, jに示すごとくである. これはチャートに直接日時を記入した原図をゼロックスで複写したものである.

これによれば,S-1,S-4はともに極めて 明瞭な引張り傾向を示し,S-2,S-6にやや 引張り傾向が認められる.

S-3, S-5, S-9, S-10には引張り および圧縮等の傾向が全く認められず, S-7に は圧縮の傾向が明瞭に認められている.

これまでの期間に測定された地表伸縮の特性か らみると、驚尾岳地すべりは全般にきわめて緩慢 な継続的な動きを示すクリープ型の運動形態を呈 している.

3.2 地盤傾斜変動について

3.2.1 計器の構造および精度

使用した傾斜計は中浅式水管傾斜計で,これは 主軸および補助軸からなる三脚によって支えられ た特殊金属性の台の上に主気泡管と副気泡管がと りつけてあり,三つの脚はそれぞれ回転でき,気 泡管を傾斜せしめうるようになっている.主脚に は回転分度盤がとりつけられていて,主脚の回転 角が読みうるようになっている.

仕様 手動式

最小読み取り精度 1.2″

設置;傾斜計の設置台は木杭(約1m)を基礎 に打設し,この上部に50cm×50cm× 50cmのコンクリートブロックを打設し,

との上部にN-S, E-Wの二方向に直交させ設 置した.

- 3.2.2 設置位置
- K-1;Cプロックの西側で,不動地と推定される地点.
- K-2;崩積土層の存在が推定され、地形上からも地すべり地形を有する斜面の未端である。
- K-3; Bブロック東縁部
- K-4; Bブロック東側の隣接地
- K-5; Bブロックの東側で,不動地と推定される地点

3.2.3 観測結果

観測野帳から測定日ごとの傾斜量を転載したの が表-1である.この表をもとに,縦軸に累積傾 斜量,横軸に測定日をブロットしたのが,傾斜変 動図である.

観測結果は図-2(3), a, b, c, d, e に示 すごとくである. これによれば a, d, e には累 積傾向が認められるが, ともに日平均累積量は1 秒以下できわめて微少である. またこれまでの観 測期間では降雨と移動の相関性ならびに, 不動地 と移動土塊上の傾斜変動の相異も明瞭でない.

4. 層すべり型地すべりの地中内部ヒズミ

4.1 地中内部ヒズミ変動について

4.1.1 計器の構造および精度

地中内部ヒズミ計を使用した. これは塩化ビニ ールハイブ(内径52mm,外径60mm)の中心軸 上に対称的に二枚のベーバーストレンゲージを貼 り付け,防水加工を施したものである. このスト レンゲージは地すべりによるパイプの変形によっ て,圧縮または引帳りを受けると抵抗変化を生ず るもので,この抵抗変化を静ヒズミ計で測定し, パイプの変形,すなわち地すべりによる土塊の移 動状況を計測しようとするものである.

ヒズミ測定精度は,計測器として一応10 μと されているが,資料解析の上からは100 μが限 度のようである.

4.1.2 設置位置

各プロックにおけるすべり面は一応へダモノ層 と推定されている.地中内部ヒズミ計は,このへ ダモノ層における実際のすべり挙動の測定を主眼 に,全深度にわたる地中内部ヒズミの分布を把握 することを目的に設置位置は選定されている. 図-2(2) 地表伸縮量測定結果図(その1)



.



図-2(2) 地表伸縮量測定結果図(その2)

nj⊞}

遱

変

ш

拉碗

頤

ء ح

ݱ

割

串

R

凝

ł

裹

• 4

図-2(8) 地盤傾斜変動量測定結果図

D-6 a; A ブロック未端部である.

- D-5 a, 4a, 3aはともにB ブロックに位置し, ブロック上部に D-5a,中央部にD-4a 下部に D-3aが配置されている。
- D-9a,8a,7aはともにCプロックに位 置し、プロック上部にD-9a、中 央部にD-8a、下部にD-7aが 配置されている。
- D-11a, D-10aの設置位置は一応不動 地帯と考えられるCブロック上部斜 面である。
- 4.1.3 観測結果

昭和43年10月から測定を開始し,昭和44 年4月中旬までの測定結果を整理した。

a)ヒズミ経日変化図

第1回目の測定値を規準値(R_o)として,各測 定値(R_n)-規準値(R_o)=ヒズミ量(ε_n)とした.

ヒズミ量-経日変化図は,測定地点の各深度ご とに,縦軸にヒズミ量(εn)を,横軸に測定日(n) をプロットしたもので,各深度におけるヒズミの 累積傾向の有無を検討し,すべり面の位置を判定 する.

b)ヒズミ柱状図

これは測定日ごとに各地点で,最深部を不動点 と仮定し,深い方から地表部に各深度ごとにその 深度までのヒズミ量(ε_n)の累積量をプロットし た図で,斜面内部のヒズミ状況およびすべり面の 位置が判定される.

測定結果は図-3(1),ヒズミー経日変化図,図 -3(2)はヒズミ柱状図に示すごとくである. ヒズ ミ柱状図の矢印の部分は,ヒズミー経日変化図で 卓越したヒズミの累積傾向を示した部分であり, 一応すべり面と判定される.

D-3 a; 図-3(1)D-3 a, および3(2)D-3 aに示すごとくで, これによれば, 1 8 m 付近 の砂岩, 頁岩の境界付近ならびに28-31m付 近のヘダモノ層を挾む部分にすべり面が推定され る.

D-4 a; 4 5 m付近の砂岩層中に卓越したヒ ズミ累積が認められるが,問題の30m付近に存 在するヘダモノ層の部分にはヒズミの累積がほと んど認められない(図-3(1)D-4 a,図-3(2) D-4 a参照)

 $D-5 \alpha$;図-3(1) $D-5 \alpha$,図-3(2) $D-5 \alpha$ によれば、20m、24m、30m、42m付

近にきわめて明瞭なヒズミの累積傾向が認められる. この地点はBプロック頭部で,Aプロックに よる影響等複雑なすべり要素を含んでおり,さら に長期にわたる計測結果が必要である.

D-6a:図-3(1)D-6a,図-3(2)D-6 aによれば20m,24m,40m,43mの4 点にヒズミ累積が認められ,ほぼ上部と下部の2 層のすべり層の存在が推定される。

D-7 a; 図-3(1)D-7 a, 図-3(2)D-7 aによれば12m付近にヒズミの累積が認められる。 D-8 a; 図-3(1)D-8 a, 図-3(2)D-8 aによれば9m, 12m, 19m, 20mの5個 所にヒズミの累積が認められる。18~20mは, へだもの層を挾む互層でヒズミ柱状図に示される ごとく,約3mの区間に剪断変形を示唆するヒズ ミ分布が認められる。

D-9 a;図-3(1)D-9 a,図-3(2)D-9 aに示すごとくて、17m、31mの深度にとく に明瞭なヒズミの累積が認められる.さらに全体 のヒズミ柱状図の形状からも2層のすべり面の存 在が判定される.

D-10 a; 図-3(1) D-10 a, 図-3(2) D-10 a に示すごとくである.19 m 以浅の砂岩層中には ほとんどヒズミ変化が発生していないが, これより 下部では全般に変化が見られるが, とくに23 m, 27 m, 28 mの一連の部分の累積ヒズミが大きく, すべり面の存在が推定される.

D-11 a; 図-3(1)D-11 a, 図-3(2)D-11 aに 示すごとくである.これによれば, ヒズミの累積傾向の 最も著しい部分は45 mであるが,そのほか16m,19 m,25m,36m,41m,42m,43m,44mにも ヒズミ累積が認められる. ヒズミ柱状図から主す べり面は45 m付近と見られるが,19 mより上 部にもすべりが考えられる.

5. あとがき

今年度実施した観測結果のうち資料として整理 できたもののみを今回の報告書に掲載したが,昭 和43年度の観測期間中には,北松型地すべり発 生の最も大きな誘因と考えられる集中豪雨に遭遇 しておらず,運動特性,すべり面の確認も不十分 である.昭和44年度は観測体制も一応整ってい るので,梅雨期,台風期の集中豪雨時の移動量観 測を重点的に実施し,北松型地すべりの運動機構 の解明を期している.

図-3(1) ヒズミ量経日変化図(その2)

図-3(1) ヒズミ量経日変化図(その2)

図-3(1) ヒズミ量経日変化図(その3)

図-3(1) ヒズミ量経日変化図(その4)

図-3(2) ヒズミ柱状図(その2)

. 4