## 2. すべり面判定と地すべり断面図

2.1	すべり面判定一覧表
2.2	X 線解析結果
2.3	すべり面せん断試験結果
2.4	地すべり断面図
2.5	DDA解析・3D-FEM解析

......71 .....72 .....73 .....74 .....75

2	•

調査者	孔口				すべり面(移動土塊底面)			調査孔	孔口	2		すべり面(移動土塊底面)					
No.	'標高 (m)	深度(GL-r	m) 標高(m)	) 近影写真	対応地質	特徵	考察	No.	' 標高 (m)	深度(GL-m	) 標高(m)	近影写真	対応地質	特	徴	考	察
BV-1	298.96	26.90	272.06		上位: 礫混じり土 多様な碟, 植物片が乱 雑に入り交じる。 下位: 礫混じり土 腐植物を含む旧表土	非常に軟質で粘性強く,腐植物を 含む旧表土と碟混じり土の層界。 上位の碟混じり土は,GL-22.10~ 26.90m区間に分布しており,最大径 5cmの碟とシルト~細粒砂の基質で 構成される。 碟種は安山岩や溶結凝灰岩な ど,碟形は円碟~角碟と多様であ り,粒径の淘汰は悪い。また基質は 含水著しく軟質であり,木片や植物 根が雑多に混在している。	碟混じり土上位には比較的攪乱 の乏しい強風化岩が載っている。 礫混じり土の下位には旧表土が 分布 磯混じり土には多様な碟や植物 片等が雑多に含まれ,基質はルーズで含水著しい 以上の特徴により,礫混じり土層は <u>地すべり移動土塊の底面部</u> と考え られる。	BV-13	362.60	96.15	266.45		強風化軽石凝灰岩 - 5 風化砂岩シルト岩層界	GL-96.15mに明 せん断面が見られ 3 傾斜角度は4。. 1 傾斜方向に対して 10。斜交する。せ 鈍い。	)瞭な擦痕を伴う ふ。せん断面の 察痕方向は最大 反時計回りに約 ん断面の光沢は	軽石凝灰岩の舌 較的締まっている; となる。 GL-94.00~95.9 岩の薄層が数枚額 は粘土化著しく,分 状未風化部が見ら GL-96.15mのせ 鮮・硬質な砂岩シJ 以上より, <u>GL-96.1</u> 判断する。	れは少なく,比 が,下位ほど軟質 0m区間にシルト 3められ,それら 5次を示す亜円礫 れる。 ん断面以深は新 レト岩となる。 5mをすべり面と
BV-2	317.79	38.30	279.49		礫混じり土 表面が円摩され光沢を 示す礫を多数含む。	最大径7cmの礫と粘土 ~ 中粒砂 の基質で構成される礫混じり土。 GL-3640 ~ 38.30m区間に分布し, 層厚はわずか1.90m。 丸みを帯び,表面に光沢を示す磯 が多数含まれている。 基質は非常に粘性強く,含水著し い。	碟混じり土の上位には,攪乱乏し い強風化軽石凝灰岩が載る。 碟混じり土の下位には,硬質で 棒状に採取される弱風化凝灰岩が 連続し,不動岩盤と判断される。 以上より,碟混じり土層は <u>地すべり</u> 移動土塊の底面部と考えられる。	, BV-16	344.32	79.20	265.12		強風化砂岩シルト岩原 面	GL-79.20mに傾 ん断面が見られる 意鈍い光沢は見られ は見られない。これ で比較的硬質な砂 続する。	i斜角度4。のせ 。せん断面には るものの, 擦痕 いり下位は新鮮 21 21 21 21 21 21 21 21 21 21 21 21 21	GL-69.00~70.6 断面が密に網目 が密に網日 に鈍い光沢が見ら GL-74.80mに鈍 ん断面が見られる 斜は10°,弱い 寮 方向が一定してい ん断面か? 74.20~79.20m[ しく,未風化硬質 しく,未風化硬質 す。 GL-79.20m以深 以上より, <u>GL-79.2</u> 判断する。	0m区間はせん に発達し,一部 れる。 い光沢を示すせ し、が断面の傾 痕が見られるが、 ない。 な間は粘土化著 3が礫状に混入。 表面は光沢を示 きは新鮮で硬質。 0mをすべり面と
BV-4	281.45	27.40	254.05		強風化砂岩シルト岩底 面	風化・破砕著しい強風化シルト岩の 底面付近では、せん断面が密に網 目状に発達する様子が確認され る。また弱風化硬質部が亜円礫状 に含まれる。明瞭な鏡肌は見られ ないが,部分的に鈍い光沢が認め られる。	強風化シルト岩は風化破砕が進行し、粘土化・含水著しい。また一部に堆積構造が認められ、その傾斜角度は34°と急傾斜を示す。 強風化シルト岩の下位に分布する礫混じり土には植物片が乱雑に 混在することはなく、光沢を示す礫は見られないため、ダム湖底堆積物と考えられる。 以上より、強風化シルト岩底面は地 すべり移動土塊の底面部と考えられる。	BV-17	346.84	75.60	271.24		強風化砂岩シルト岩┍	GL-75.60mに見 は,傾斜角度4°。 瞭で,擦痕方向は 向に一致する。	られるせん断面 鏡肌と擦痕は明 面の最大傾斜方	GL-75.00~75.2 断面が密に網目対 ん断面は光沢を示 化が見られる。 GL-75.30mには にせん断面が多数 痕ともに明瞭であ 多く,擦痕方向は林 ている。 GL-75.80~76.0 により,優状コアとな 頃。 以上より,GL-75.6 判断する。	0m区間はせん に発達する。せ し,一部に粘土 層厚1cm区間内 発達。鏡肌・擦 5が,面に起伏が 様々な方向を向い 0m区間は破砕 るが,岩質は硬 0mをすべり面と
	308.15	29.10	279.05		強風化輕石凝灰岩底面	風化・破砕著し〈, 礫混じり砂質土 状となった軽石凝灰岩の底面付近 に粘板岩の亜円礫(写真中央)や珪 質泥岩の角礫が含まれる。	著しく乱された軽石凝灰岩の底 面に異質な磯が含まれる。 軽石凝灰岩中には粘板岩や珪質 泥岩礫は含まれない この深度の み 旧地表の礫を巻き込んだ可能性 大。 以上より, <u>地すべり移動士塊の底</u> 面部と考えられる。	آ BV-20	348.64	81.75	266.89		風化砂岩シルト岩内	GL-81.75m前後 のせん断面が3枚i ぞれ鈍い光沢を示 粘土化は認められ	に傾斜角5~6。 確認される。それ すものの , 擦痕・ ない。	GL-81.70~81.7 断面が密に網目 J GL-81.75mのせ 比較的新鮮で硬質 が連続する。 以上より, <u>GL-81.7</u> 判断する。	5m区間はせん に発達する。 ん断面以深では な砂岩シルト岩 5mをすべり面と
BV-9	308.15	46.00	262.15	4.	強風化砂岩シルト岩底 面	風化・破砕著しい強風化シルト岩と 現位置風化と思われる強風化細粒 凝灰岩の境界面が見られる。	風化・破砕が進行し,擾乱著しい 砂岩シルト岩 岩組織が一部に残っており,せ ん断面や円礫状未風化硬質部が見 られる。 下位の細粒凝灰岩は上面付近 は褐鉄鉱汚染著し、粘土化している が,擾乱されていない,また強風化 部から弱風化部への変化は漸移的 であり,現位置岩盤と考えられる。 以上より,強風化シルト岩底面は地 すべり移動土塊の底面部と考えられる。 れる。		286.93	25.20	261.73		強風化細粒凝灰岩上i	GL-25.00 ~ 25.2 面 れた強風化細粒潟 在している。含まれ 表面に光沢を示す	0m区間では,乱 版宏と砂礫が混 いる礫は亜円礫で 。	上位の強風化税 化・破砕著しく堆積 示す。 強風化細粒凝加 に混在している。 含まれる礫の表 す。。 下位で再び細粒 ルト岩が分布する。 以上より,強風化 は地すべり移動土 えられる。	)岩シルト岩は風 構造は急角度を マ岩と砂礫が雑多 面は光沢を示 凝灰岩と砂岩シ <u>出粒凝灰岩上面</u> 塊の底面部と考
BV-10	348.32	77.90	270.42		風化砂岩シルト岩底面	GL-7740~77.90m区間はせん断面 が密に網目状に発達しており,中で ちGL-77.80mには明瞭な療痕を作う せん断面が見られ,GL-77.90mに は明瞭な鏡肌を伴うせん断面が見 られる。 GL-77.80mのせん断面 擦痕明瞭。傾斜角度4°。擦痕方 向は最大傾斜方向に対して反時計 回りに約20°斜交する。 GL-77.90mのせん断面 傾斜角5°のせん断面が複数密 集。鏡肌明瞭。	岩質は比較的硬質で粘土化に乏 しいが,破砕の著しい砂岩シルト岩 互層。 各所に葉理構造が認められるも のの,その傾斜角度は4~50°とパ ラツキが激し(,規則性が無い。 GL-77.80mには明瞭な擦痕。 GL-77.90mには明瞭な繚肌。 以上より, <u>風化砂岩シルト岩底面を</u> <u>すべり面</u> と判断する。	BV-22	286.93	40.10	246.83		礫混じり土	径5~10mmの団 含む。 礫種は多種	편円~円礫を多く 多様。	GL-39.00~40.0 にルーズで含水の 砂質土の底面に 円~円礫が混入 上位に見られる 葉理構造は20°と 以上より, <u>磯混じり</u> 移動土塊の底面部	0m区間は非常 多い砂質土。 :,多種多様な亜 細粒凝灰岩中の ,急角度。 <u>土層は地すべり</u> と考えられる。
BV-12	353.06	84.10	268.96		強風化砂岩シルト岩内	GL-84.10mで部分的にせん断面 の密集部が見られ,その一部に鈍 い光沢が見られる。	GL-79.40~80.00m区間では未屈 化硬質部が礫状に認められ、それ らの表面に光沢が見られる。 GL-79.60mには弱い擦痕を伴う せん断面が認められるが、その傾 斜角度は35°と急角度である。 GL-84.10m以深はやや軟質だが 岩構造に乱れは見られない。 以上より、 <u>GL-84.10mをすべり面</u> と 判断する。	BV-23	322.22	57.30	264.92		礫混じり土	最大径5cmの礫 砂で構成される。 礫種は溶結凝あ 円礫など多年を見られる。 強風化砂岩・シ 状に混在する。 植物根が各所に GL-56.60~57.3 空隙多く非常にル	とシルト~粗粒	上位に分布する 風化・破砕が著し められるが,その作 20°であり,比較的 特に風化著しく,磯 面には光沢が見ら 下位の細粒凝カ 質で新鮮。 (秋足じり土底面 にルーズ。 以上より, <u>磯混じり</u> 移動土塊の底面音	・ 、葉理構造が認 員斜角度は10~ 5急角度。一部は 秋の未風化部表 れる。 に若は比較的硬 は含水著しく非常 <u>土層は地すべり</u> 2と考えられる。

### 1 すべり面判定一覧表





泥岩(やや酸化色)	1	BV-10(2)
		D C
3		
炭質泥岩 すべり面 (GL-78.42m)	 泥岩(還元色)	計貫入試験(計測点10点)から換算した 一軸圧縮強度qu ① (層理面に平行方向) 2.0(±0.47) MPa ② (層理面に直交方向) 2.1(±0.86) MPa ③ (層理面に直交方向) 1.1(±0.35) MPa ③ (層理面に直交方向) 1.1(±0.61) MPa
	試験を予定)	土 熱潮液の pH. EC ① pH=8.3, EC=0.126 (mS/cm) ② 直下 pH=5.0, EC=0.471 (mS/cm) ③ pH=6.8, EC=0.103 (mS/cm)
<ul> <li>② GL:78.42m すべり面せん断試験(終了)</li> <li>③ GL:78.63~78.92m リングせん断試験 (少量のため1供試体多段載荷)</li> </ul>	試験を予定)	<ul> <li>自然含水比</li> <li>77.15m</li> <li>77.98m</li> <li>78.98m</li> <li>78.40m(①)</li> <li>64.3 %</li> <li>78.42m(②)</li> <li>38.5 %</li> <li>78.51m</li> <li>60.2 %</li> <li>78.63~78.92m(③)</li> <li>50.2 %</li> </ul>







試験後上盤(供回りの跡がみられる)

BV-10(2) GL-78.42m 試験終了後のせん断面(供試体径60mm)











<3次元地震応答解析(FEM)メッシュ>





#### 2.5 DDA解析・3D-FEM解析

·地形:国土地理院基盤地図情報 (1/25,000,10mコンター) 20mグリッドの地表面データ作成

- ·計算領域∶3,280m×3,780m

- ・メッシュ形状(6面体)/境界部など(4面体)
- ・地層区分は,地質構造(三次元より)

# 3. 対策工計画(案)

3.	1	課題と方針	
3.	2	対策エフロー図(案)	
3.	3	対策工計画平面図(案)	

.....77 .....79 .....80

#### 岩手・宮城内陸地震に係る山地災害対策の課題と方針

t	地区名	荒砥沢地すべり
荒廃現況	山腹荒廃	「二迫川上流」で記載
	渓流荒廃 (河道閉塞)	「二迫川上流」で記載
		規模:地すべりは、幅約900m,斜面長約1,300mの規模である。地すべり発生前後の土砂収支の検討及び踏査結果から,すべり 約67百万m3に達する。
		変形構造:地すべりの移動体内には,二つのリッジ(尾根)が形成され,リッジの上下流側には三つの大規模陥没帯が形成されてい 土塊の変形が小さいが,下半部は隆起帯となっており,この隆起帯に二筋の擾乱帯がみられる。また、右側壁下半部に圧縮擾乱帯 し,擾乱帯に挟まれダム湖に開いた箇所から崩壊土砂が流出している。6月15日以降に冠頭部北西側に退行性亀裂が発生・拡大
		移動方向と移動量∶地すべり地内の道路・林相位置を地すべり発生前後で比較した結果、移動方向はNW SEで現在の測線方向約300m,Aブロックで約200~100mである。B~Dブロックは水平~やや沈下,Bブロック末端とAブロックは大きく隆起した。冠頭い。
		発生前後の状況:地すべりは旧地すべり(3ブロック)にまたがって発生している。Bブロックは中央と西側の旧地すべりの陥没帯下 の冠頭部土塊に相当し,Aブロックは南東側旧地すべりの下半部に相当する。中央と南東側旧地すべりの移動方向は大きく異なる。 に乗り上げた位置にあたる。
	地すべり	ボーリング結果:BV-4及びBV-9(46.0m)は旧ダム湖上に位置しており,移動土塊が堆積した状況である。BV-10(77.9m),BV-12 ,BV-20(81.75m)では,風化砂岩シルト岩互層内でせん断面,あるいは擦痕が確認されているが,BV-13(96.15m)は,風化砂岩シ 風化砂岩シルト岩層内及び上面に形成しているすべり面では,X線回折でスメクタイトが検出されている。
		地質∶下位より小野松沢層の砂岩・シルト岩/軽石質凝灰岩/溶結凝灰岩が累重する。地層構造は極めて緩い流れ盤である。
		すべり面の縦断面形状:すべり面は,小野松沢層の砂岩・シルト岩の層理面に沿う層面すべりである。ダム湖付近では,隆起現象 付近で標高250m付近に流れ盤状に達すると推測される。下部~中腹上部にかけては,1 °程度の低角度で,上部(BV-12~BV-1: しており,極めて滑りに〈い断面形状である。この構造は砂岩・シルト岩の三次元構造と同調的である。
		GPS観測結果:8月上旬頃から日変位量が小さくなり,移動方向がバラツキはじめ,10月から11月の1日当たりの水平変動量は :5~11mm/日),移動体内で-0.04~0.11mm/日(7~8月:0.2~3.9mm/日)と小さくなっている。
		すべり面の変位観測結果:地表部では変位がみられるのに対して、ボーリング孔内に設置したパイプ歪計,及び孔内傾斜計では明
		地表水∶滑落崖からの湧水により、陥没帯の西側から右側壁側にかけて湛水が発生しており、これに端を発する流水がルーズな積 地すべり地内の移動土塊地表部及び側壁部においても湛水が発生しており,特に末端部の湛水は湛水面積が徐々に拡大している

り面傾斜角は1~2°で,移動土塊量は いる。中腹から下方の移動体は比較的 が生じ、これに沿って小ブロックが連続 している。 向に一致する。移動量はB~Dブロックで 頂部拡大ブロックは南への移動量が大き<br /> 「流土塊に相当し、Cブロックは同地すべり 隆起帯は,いずれも上流側土塊が対岸 2(84.1m), BV-16(79.2m), BV-17(75.6m) /ルト岩上面にあたる。 きがみられないことから,すべり面は旧河床 |3)では - 0.4 °程度と緩い逆傾斜を形成 , 滑落崖で1.37~3.46mm/日 (7~8月 明確な地すべり変動は観測されていない。 移動土塊を浸食している。また,末端部, )。

課題	<ul> <li>観測期間内においては、GPS観測により地表面の変位は確認されるが、すべり面の変位は観測されておらず、全体すべり、拡大すしていないと判断される。しかしながら、湧水や地表水の流入によって、特に融雪期は地下水が高まり地すべりが再発する可能性は</li> <li>冠頭部滑落崖の上方斜面に発生した亀裂が、現在も変位(12月1~3日現在、0.6mm/日)を継続している。滑落崖の落差は約1 拡大して冠頭部滑落崖が拡大崩壊した場合、移動体への頭部載荷や衝撃力により、地すべり滑動の誘発が懸念されるため、大規札の対策の実施に当たって、地すべり滑動の監視、対策工施工中の安全確保のため、地すべり全域、周辺、小ブロックの監視体制が</li> <li>地すべりの下流域に荒砥沢ダムが位置しており、地すべり地内及び縁辺部の地表水がすべてダム湖に流入する。このため、ダムジジ要はないか。</li> <li>対策工の工事区域は分散するが、地すべり地内周辺域で工事車両の通行などが重複するため、各工事の十分な調整が必要では</li> <li>本地すべりは地震に起因した地すべり災害であり、その被害、規模、滑動形態、発生機構等に大きな特徴を有する。この特徴を表この災害を後世に語り継ぐような工夫ができないか。</li> </ul>
対策方針 (基本的な考え方)	<ul> <li>移動体内の湛水解消対策,滑落崖の安定化対策,未端ブロックの地すべり対策を実施する計画とする。</li> <li>(1) 当面の対策</li> <li>1) 排水対策 未端部東側において移動土境が沢を閉塞し,徐々に湛水面積が拡大しており,対策が急がれる。旧渓床と現地表の比高が 導水が困難なことから、ライナーブレートを用いた総抗を足場とした暗渠工により排水を確保する。 ブロック上部の選水(預都(防災等,第一)ッジ西側、と伸躍が忍波(第二リッジ両面、有側壁)については,水 地すべり右側壁に沿ったとアとクラ沢については、堰止め状態の解消とともに,流路を固定して右側壁部の侵食を防止するが 上流部で発生した地すべりにより土砂が流入し,渓床勾配が緩(渓床幅が拡大したシッジタラアについては,流路の固定と復 もたせた谷止工を施工する。</li> <li>2) 滑落崖の安定化対策 全体プロックのすべり面の滑動は確認されていないが,滑落亀裂の変位は収束していない,最大比高150mに達する滑落植 減じる排土工を施工する。</li> <li>3) 未端ブロックのすべり面の滑動は確認されていないが,滑落亀裂の変位は収束していない,最大比高150mに達する滑落植 減しる排土工を施工する。</li> <li>3) 未端ブロックのすべり気気 未端部でダム湖に面しており,地すべり滑動時に移動土塊が流出した位置にあたる。ダム湖に向けて地形が解放しているころ 地形条件にある。本ブロックの滑動は後有斜面の不安定化を誘発する可能性が大きいことから,抑止工として杭打工を施工す 杭打工に併せて,抑制工としての盛土工を施工する。</li> <li>(2) 中長期の対策方針 現在の観測データからは、(1)の対策工を講じることで、一応の安定を確保されるが、施工効果の観測結果を踏まえ、必要に応じ あ、その際は他に類をみない滑動形態等を有する当該地を防災教育等の活動に利用しうるよう保全するなど、地域関係者,字識終 ことも重要である。</li> <li>1) 全体ブロック対策と拡大ブロック対策 すべり面の観測結果では、全体ブロック、拡大ブロックともに一体的な滑動をしていないと判断される。このため、拡大ブロック 全体ブロック対策は、地表浸食防止のための地表水排除、山腹面の整形、綿化などの山腹工を主体に計画する。たたし、すべ 果を考慮する必要があり、滑動が予測される場合には、地下水排除工を計画する。</li> <li>2) 監視体制 一体的な滑動の可能性は小さいと考えられるが、地すべり範囲が広範囲に及ぶときに応動土塊が大きく変位している。対象 が完了するまでの間にブロックが細分化する可能性があり、継続的な監視体制を構築する。</li> </ul>

すべりといったブロックが一体として滑動は はないか。

50mに達しており、この変位が更に 模な排土工を計画している。しかし,その後 が必要ではないか。

湖への土砂や濁水の流入に対する配慮の

tないか。

した地形・地質等の一部を保存し、

50m以上に達し,水路による

K路工で排水する。 流路工を施工する。 曼食防止のため,流路工と沈砂機能を

崖の安定を図るため,比高及び勾配を

とから,小ブロックとして滑動しやすい する。

じて以下のような対策を講ずることとする。な 経験者などの意見を聴きながら対策を進める

ク対策は滑落崖の安定化を主体に行い, い面の変位については,融雪期の観測結

策工の施工が中長期に及ぶことから,対策

移動体内の山腹工 整形 流路確保 緑化 渓間工 S 3 S 4 未端ブロック 盛土工 杭打工 (業) ž M 2 荒砥沢地すべり対策工のフロー K2 排土工 (追加) 拡大ブロック 小康化確保 拡大ブロック 51 湛火解消対策
 ヒアヒクラ沢
 シッミクラ沢
 シッミクラ沢
 地すべリプロック内
 出すべリプロック内
 52 滑落崖安定化対策
 (一部、K1と共通)
 53 移動体内の山腹工
 54 渓間工 荒砥沢地すべり対策 選択2-2 選択2
 世表変位あり
 すべり面変位あり Z2:強制排水工 Z3:排土工 (組合せ) 選択2-1 選択2 全体ブロック 全体ブロック小康化確保 1 選択1 「地表変位あり すべり面変位なし 選択1 Z1:整地工 -施工効果を踏まえた対策 面 6 策 权 भ्रा





# 4. 現 況 写 真





全景写真 (撮影:国際航業株式会社)



1 頭部滑落崖と最上部陥没帯(8月1日崩落による崖錐が拡大)



2 同上(6月27日:滑動後初期段階であり,崖錐が小さい)





5 滑落崖(上位は溶結凝灰岩,下位は軽石凝灰岩,層界付近から湧水)



6 滑落崖上部の拡大亀裂)





7 陥没帯の湛水域からの流水



8 上位より2列目の陥没帯の風穴









### 13 右側壁部,右の褐色部は 旧陥没帯





17 移動体内のブロック状の境界(白色:リッジ/褐色:陥没帯)



18 右側壁部で形成された堰き止めによる湛水,移動体側では等高線に沿ったスギの倒木









21 中腹部のから上部斜面を望む,横断方向(西側,左に傾斜している)



22 道路の逆傾斜(写真右から左が縦断方向,すべり面形が逆勾配となる位置)





23 スギの山側への傾倒(すべり面が逆傾斜となる位置)



24 同上(30度程度の傾斜)



26 道路擁壁の転倒





- 98 -

#### 29 末端部に露出した湖成層 (約45度の逆傾斜)

#### 30 谷部に設置されていた道路の ヒューム管



31 末端部でダム湖に流出する移動体(左側壁側から望む)



32 末端部の状況(右側壁側から望む)



34 末端~中腹部左側壁部形成する湛水

