2018 年北海道胆振東部地震における樽前 d 降下 火砕堆積物の定体積繰返し一面せん断特性 CYCLIC BEHAVIOR OF THE TARUMAI-D TEPHRA LAYERS BY CONSTANT

VOLUME DIRECT BOX SHEAR TESTS ON THE 2018 HOKKAIDO EASTERN

IBURI EARTHQUAKE

岡田 健杜¹·後藤 聡²

Kento OKADA and Satoshi GOTO

 ¹山梨大学大学院医工農学総合教育部(修士課程)工学専攻土木環境工学コース (〒400-8511 山梨県甲府市武田四丁目 3-11)
 E-mail: G20TC002@yamanashi.ac.jp
 ²山梨大学大学院総合研究部工学域土木環境工学系 (〒400-8511 山梨県甲府市武田四丁目 3-11)

E-mail: goto@yamanashi.ac.jp

Key Words: cyclic direct box shear tests, Tarumai-d tephra, tephra layer landslide, The 2018 Hokkaido Eastern Iburi Earthquake

1. はじめに

2018年9月6日に北海道胆振地方中東部を震源と する地震(以下,北海道胆振東部地震と呼ぶ)が発 生した.この地震により,北海道厚真町を中心に多 数のテフラ層すべりが発生した(図-1)¹⁾.この地域 では火山活動による多くの火砕物が堆積しており, 樽前火山から約300年前に飛来した樽前a,b降下火 砕堆積物(Ta-a, Ta-b),同じく3000年前の樽前 c降 下火砕堆積物(Ta-c),同じく9000年前の樽前 d降 下火砕堆積物(Ta-d)²⁾,さらに,約2万年前の恵庭 火山の恵庭a降下火砕堆積物(En-a)³⁾,そして,約 4万年前の支笏カルデラの支笏降下火砕堆積物1

(Spfa-1)⁴⁾から形成されている(図-2).なお,図-2 の場所は中川ら⁵⁾から情報を得たうえで,標準露頭 として現地で撮影した.

ここで,テフラ層すべりとは,テフラ層(火山活動によって噴出する火砕物の総称)をすべり面とする斜面崩壊と定義している.

千木良ら^のでは2018年北海道胆振東部地震によっ て発生したテフラ層すべりの大部分は,降下火砕物 の崩壊であり、特定の地層がハロイサイト化し、そこにすべり面ができたものであった.最も多かったのは 9000 年前の Ta-d と呼ばれる軽石層の基底部の細粒軽石層にすべり面を持つものであったと述べている.

笠間ら[¬]では,熊本地震によって南阿蘇村高野台 地区で発生したテフラ層すべりのすべり面とされる 約3万年前の草千里ヶ浜降下軽石を対象に,せん断 条件を変えた一面せん断試験を実施し,平常時・地 震時のせん断特性を明らかにするとともに,ニュー マーク法を用いて繰返しせん断時における強度低下 を考慮して地震時安定性を評価した.

王ら⁸は,北海道胆振東部地震によって厚真町吉 野地区で発生したテフラ層すべりを対象に,すべり 面とされる Ta-d 層の現場一面せん断試験を実施し, せん断特性を調べている.

Li et al.⁹は,北海道胆振東部地震によって厚真町 桜丘地区で発生したテフラ層すべりを対象に,粘土 化した Ta-d の三軸試験で液状化強度を評価した.

テフラ層すべりのすべり面の発生機構を解明する ためには、すべり面とされる Ta-d の土質力学的なせ ん断特性を明らかにする必要がある. そこで本論文 では、厚真町東和地区で採取した Ta-d を対象に、各 種物理試験を行い、定体積繰返し一面せん断試験を 実施した.

また,これまでに Ta-d 上および Ta-d 下を用いた 定体積繰返し一面せん断試験を実施した^{10,11)}が,そ の際せん断抵抗角が大きかったため,再実験を行い ここに報告した.

2. 現地調査

本研究にあたり,現地調査を行った.調査地点は, 図-1 に示す厚真町東和地区(以下,東和地区)で, 実施日は,2019年9月14日~16日である.

東和地区における滑落崖の様子および層序・層厚を図-3および図-4にそれぞれ示す.上位より, クロボク, Ta-c,風化した Ta-d(以下,風化 Ta-d),

Ta-d 上部 (以下, Ta-d 上), Ta-d 下部 (以下, Ta-d



図-1 厚真町などで発生したテフラ層すべり1)



図-2 厚真町で堆積している主なテフラ層

下), ロームが堆積していた. ロームについては, Ena ではないことを確認した. すべり面は現場の観察 より地表からおよそ 2mの Ta-d下と推定される. 東 和地区では, Ta-d が他の層に比べて厚く堆積してい ることが確認できた. また, 各層から乱れの少ない 試料と乱した試料を採取した. ここで, 乱れの少な い試料とは, 土の構造と力学特性を出来るだけ原位 置に近い状態の試料とし, 乱した試料とは, スコッ プなどで採取した攪乱状態の試料とする. さらに乱 した試料を用いて再構成試料を作成した.

土の物理的性質

本研究において,風化 Ta-d, Ta-d上, Ta-d下,お よびロームの各種物理試験を実施した.

粒度試験は,風化 Ta-d は炉乾燥させて団粒化した 試料を乳鉢でときほぐし,ロームは炉乾燥させて団 粒化した試料を木づちでときほぐして実施した.一



図-3 東和地区の滑落崖の様子



方, Ta-d 上および Ta-d 下は炉乾燥させて団粒化し た状態で粒度試験を実施した. Ta-d 上および Ta-d 下 でこのような試験方法を採用した理由として, Ta-d 上および Ta-d 下においても木づちでときほぐして 粒度試験を実施しているが, 粒径加積曲線において 理由は不明だが不連続になるため, 団粒化した状態 で試験を実施した.また, 笠間ら⁷は, 草千里ヶ浜 降下軽石で破砕させた試料と炉乾燥させ団粒化した 状態の試料で粒度試験を実施している.

図-5 に示す粒径加積曲線より,風化 Ta-d は非常に 粒径が小さく,ロームと似たような結果が得られた. また, Ta-d 上と Ta-d 下において, Ta-d 下は Ta-d 上 よりも粒径が小さいことが分かった.

物理試験は,直径 50mm,高さ 50mmの採土円筒 を用いて各層から乱れの少ない試料をそれぞれ 3 つ採取し,その試料から物理試験を行った後,3つ のデータの平均値をまとめた.

表-1 に示す物理的性質より,風化 Ta-d, Ta-d上, Ta-d下,ロームのそれぞれ3つの試験データにおい て大きなばらつきはなかった.試験を行ったすべて の試料において乾燥密度が1.0以下と小さな値を示 しており,特にTa-d上では0.259g/cm³であり,非常 に緩く堆積していることが分かる.また,ロームと 比較して風化Ta-d, Ta-d上, Ta-d下において土粒子 の密度は,2.4~2.6g/cm³と小さな値を示した.さらに, Ta-d上とTa-d下では間隙比が大きく異なった.

また, 現地調査日の前日より前の一週間では, 2019 年9月11日に7.5mm ほどの降雨のみが記録されて おり¹²⁾,降雨の影響をあまり受けていないにも関わ らず,風化 Ta-d, Ta-d上, Ta-d下およびロームで飽 和度がすべて60%以上であった.ロームの下端およ びロームよりも下層については,現地調査で観察で きておらず検討していない.



図-5 風化 Ta-d, Ta-d 上, Ta-d 下, ロームの粒径加積曲線

4. 定体積繰返し一面せん断試験

(1) 試験方法

本研究では、東和地区で採取した乱れの少ない試料および再構成試料(Ta-d上は再構成試料のみ)を 定体積繰返し一面せん断試験に用いた.試験条件は、 せん断速度は 1.55mm/min., せん断過程での上下の せん断箱のすき間を 0.25mm, せん断応力が±60kPa に達した時,せん断方向を反転させ、せん断変位が± 10mm に達した時点もしくは繰返し回数 10 回にな った時点で試験を終了させた.また、風化 Ta-d, Tad上,Ta-d下の再構成試料においては、表-1 に示すそ れぞれの原位置の乾燥密度にできるだけなるように 調整し、現地で採取した乱した試料から供試体を作 成した.

現地調査においてすべり面が地表から深さ 2m と 推定されたため、初期垂直応力は深さ 2m に相当す る荷重をかける必要がある.しかし、本論文では初 期垂直応力を 100kPa とした.その理由として、①低 い垂直応力で繰返し一面せん断試験を行うと、試験 が困難になってしまうため、②笠間ら^つでは同試験 で草千里ヶ浜降下軽石を用いて初期垂直応力を

	風化Ta-d	Ta-d <u>⊦</u>	Ta-d⊤	ローム
湿潤密度 (g/cm ³)	1.076	0.805	1.031	1.219
	1.093	0.750	1.108	1.227
	1.028	0.850	1.037	1.248
	平均値 1.066	平均値 0.802	平均値 1.059	平均値 1.231
乾燥密度 (g/cm ³)	0.486	0.260	0.583	0.687
	0.537	0.248	0.660	0.863
	0.488	0.268	0.534	0.697
	平均値 0.504	平均値 0.259	平均値 0.592	平均値 0.749
土粒子の密度 (g/cm ³)	2.447	2.608	2.517	2.749
	2.413	2.602	2.513	2.709
	2.403	2.604	2.540	2.730
	平均値 2.421	平均値 2.605	平均値 2.523	平均値 2.729
含水比 (%)	121.60	209.26	77.02	77.42
	103.61	202.99	67.87	42.19
	110.72	217.00	94.18	79.07
	平均値 111.98	平均値 209.75	平均値 79.69	平均值 66.23
間隙比	3.804	9.058	3.262	2.644
飽和度 (%)	71.28	60.34	61.64	68.36

表-1 風化 Ta-d, Ta-d 上, Ta-d 下, ロームの物理的性質

100kPaとしており, Ta-dも草千里ヶ浜降下軽石と同じ降下火砕堆積物であり両者を比較するためである.

また,定体積繰返し一面せん断試験における最 終せん断時のストレスパスの正の傾きから強度 定数を求めた.

(2) 試験結果および考察

図-6(a), (b), (c)に,風化 Ta-d, Ta-d 上および Ta-d 下のせん断応力とせん断変位の関係をそれぞれ示し,図-7(a), (b), (c)に,風化 Ta-d, Ta-d 上および Ta-d 下のストレスパスをそれぞれ示す.表-2 に試験時の物理的性質および強度定数を示す.また,本試験で得られる物理的性質および強度定数は,それぞれ1つの供試体から算出されている.

図-6より、乱れの少ない試料および再構成試料の 風化 Ta-dは、共にせん断を開始してせん断応力が増 加したものの、すぐにせん断応力が低下しており、 繰返しせん断行うと、剛性を失っていることが分か る.

Ta-d 上および Ta-d 下は繰返しせん断によって, せん断変位が増加する傾向が見られた.また, Ta-d 下の乱れの少ない試料では, せん断変位量が再構成試料と比べて2倍程度大きかった.

図-7 より,風化 Ta-d と Ta-d 下における乱れの少 ない試料と再構成試料では、それぞれストレスパス の挙動について大きな差がないことが分かった.ま た,風化 Ta-d においては、Ta-d 上と Ta-d 下と比較 して大きく挙動が異なっており、せん断強度が著し く小さいことが分かる.さらに、再構成試料の Ta-d 上と Ta-d 下においては、挙動が非常に似ており、粒 径の大きさや含水比などは異なるが、地震時での挙 動はほとんど変わらないことが分かった.

繰返しせん断によって,風化 Ta-d はせん断強度が 減少し,せん断剛性が回復しなかったが,Ta-d上と Ta-d下はせん断剛性が回復しており,原点付近でサ イクリックモビリティ現象を示した.これは密な飽 和砂によくみられる傾向であるが,不飽和状態で, 緩く堆積しているテフラ層にこのような現象がみら れるのは特徴的な性質である.

笠間ら^かによる草千里ヶ浜降下軽石の定体積繰返 し一面せん断結果と、本研究における Ta-d の試験結 果をストレスパスで比較すると、両者で異なる挙動 が観察された.

また,表-2 に示す強度定数は最終せん断時における正の傾きから算出しており,風化 Ta-d の粘着力およびせん断抵抗角は,Ta-d 上と Ta-d 下よりも小さ

く、Ta-d 上と Ta-d 下では大きく変わらないことが分かった.

本論文で実施した定体積繰返し一面せん断試験結 果だけを見ると、風化 Ta-d は Ta-d 上と Ta-d 下より も強度が低く、実際にテフラ層すべりが発生したす べり面は現地での観察から Ta-d 下と推定されるの で、今後現地調査と実験の両方からすべり面につい て研究を継続する必要がある.

また、本試験では、風化 Ta-d と Ta-d 下は乱れの 少ない試料と再構成試料で定体積繰返し一面せん断 試験を実施し、乱れの少ない試料と再構成試料の試 験結果に大きなばらつきはなく試験の信頼度を確認 した.

5. 結論

本論文では,厚真町東和地区で採取した風化 Ta-d, Ta-d上, Ta-d下およびロームを対象に,各種物理試 験を実施し,物理的性質を把握した.そして風化 Tad, Ta-d上および Ta-d下を対象に定体積繰返し一面 せん断試験を実施し,すべり面の変形・強度特性に ついて把握した.本論文で得られたことを以下にま とめる.

- (1) 物理的性質より、物理試験を行ったすべての試験において、乾燥密度が小さく緩く堆積しており、降雨の影響をあまり受けていないにも関わらず飽和度が 60%以上であった。
- (2) 風化 Ta-d におけるストレスパスは, Ta-d 上と Ta-d 下に比べて挙動が異なり, 強度が大きく低 下していた.
- (3) Ta-d 上および Ta-d 下のストレスパスでは、不 飽和状態で緩く堆積しているにも関わらず、密 な飽和砂でよくみられるサイクリックモビリテ ィ現象を示した.
- (4) 3 つの試料の定体積繰返し一面せん断試験結果 のみで検討すると、風化 Ta-d がすべり面と考 えられるが、現地での観察から実際のすべり面 が Ta-d 下と推定される.この原因については 引き続き研究が必要である.



	風化Ta-d		Ta-d上	Ta-d下	
	乱れの少ない 試料	再構成試料	再構成試料	乱れの少ない 試料	再構成試料
含水比(%)	182.86	162.12	160.07	116.31	116.24
乾燥密度(g/cm³)	0.318	0.322	0.300	0.331	0.416
間隙比	6.613	6.519	7.683	6.622	5.065
飽和度(%)	66.94	60.21	54.27	44.31	57.90
粘着力c(kPa)	4.52	0	5.52	5.62	10.14
せん断抵抗角φ(゜)	29.90	34.20	41.07	42.06	41.59

謝辞

本論文の一部は,JSPS 科研費 JP17H03303 および 河川砂防技術研究開発公募地域課題分野(砂防)の 助成を受けたものである.

参考文献

- 1) 国土地理院:平成30年(2018年)北海道胆振東 部地震に関する情報 <https://www.gsi.go.jp/BOUSAI/H30-hokkaidoiburieast-earthquake-index.html>(2020/06/30 アクセス).
- 長谷川健,花岡正光,古川竜太,重野聖之,七山 太,中川光弘,安藤寿男:北海道東部,釧路地域 における樽前 d 降下火砕堆積物の発見とその意 義,地質学雑誌,第 119 巻,第 7 号, pp.446-456, 2013.
- 3) 梅津譲: 恵庭 a 降下軽石及び樽前 d 降下軽石の年 代に関する資料, 東北地理, 第 39 巻, 第 2 号, ppt.141-143, 1987.
- 5) 中川光弘, 宮坂瑞穂, 三浦大助, 上澤真平: 南西 北海道, 石狩低地帯におけるテフラ層序学: 支笏
 -洞爺火山地域の噴火履歴, 地質学雑誌, 第 124
 巻, 第7号, pp.473-489, 2018.

- 6) 千木良雅弘,田近淳,石丸聡:2018 年胆振東部地 震による降下火砕物の崩壊:特に火砕物の風化状 況について,京都大学防災研究所年報,第62号 B,pp.348-356,2019.
- 2) 笠間清伸、山縣史朗、田中大貴、古川全太郎、安 福規之:南阿蘇村高野台地区に分布する火山灰質 地盤の地震時安定性評価、地盤工学ジャーナル、 Vol.13, No.3, pp.171-181, 2018.
- E功輝,古谷元,渡辺直喜,土井一生,馬寧:平成 30年北海道胆振東部地震による土砂災害の特徴, 京都大学防災研究所年報,第62号A,pp.48-56, 2019.
- Li R., Wang F., Zhang S. : Controlling role of Ta-d pumice on the coseismic landslides triggered by 2018 Hokkaido Eastern Iburi Earthquake, Landslides, https://doi.org/10.1007/s10346-020-01349-y, 2020.
- 10) 岡田健社,後藤聡:テフラ層すべりが発生した 樽前d降下火砕堆積物の定体積繰り返し一面せん断特性,第55回地盤工学会研究発表会,22-11-4-05,2020.
- 11) 岡田健社,後藤聡:テフラ層すべりが発生した 樽前d降下火砕堆積物の定圧および定体積一面 せん断特性,2020年度全国大会第75回年次学術 講演会,第Ⅲ部門,斜面(2),Ⅲ-18,2020.
- 12) 気象庁:日ごとの値,厚真町 2019 年 9 月
 ">(2020/06/30 アクセス)

(2020.7.1 受付)