

I 5月例会の報告

5月25日 法政大で、鈴木、高田両氏の発表が行われた(参加者13名)。鈴木氏からは、東北地方南部の佐山における岩屑斜面、階状土等の珍しい例が報告された。高田氏からは、三国山脈の主稜線付近に分布する平滑斜面を主に、棱線周辺の地形を成るが論じられた。三国山脈の谷川～平標にかけては、比較的多くの仕事をあるので、来年あたり、「夏の学校」を企画したいと思います。

II 6月例会のお知らせ

6月29日(土) 14:30 ~

東京大学理学部 地理 大学院講義室(3F)

- 1) 小口 高氏(東大院) : 「阿蘇カルデラ壁の化石周氷河斜面」
- 2) 小野 有五氏(筑波大) : 「韓国 の 地形」

III 極地地形研究グループからのお知らせ

極地地形研究グループの例会が下記のように行われます(参加自由)。

7月6日(土) 午前10:30 ~ 15:00

場所 : 極地研究

発表者 : 岩田修二氏(都立大), 森脇喜一氏(極地研)
内容 : 「セルロンターネ地形調査報告」

IV 「夏の学校」予告

本年度「夏の学校」は 加賀・白山に決定しました。

期日: 8月18日(日) ~ 8月20日(火)

行程 : 18日 別当出合(朝集合) → 室堂
19日 御前峰, 大汝峰周辺
20日 室堂(解散)

案内者 : 守屋以智雄氏(金沢大)
高橋栄一氏(金沢大附属高)

詳しくは次号でお知らせ致します。

* 本年度会費(1500円)未納の方、早く納入お願いします。

<振替口座> 東京〇-171342 (寒冷地形談話会)

寒冷地形談話会 5月例会発表要旨 1985年5月25日

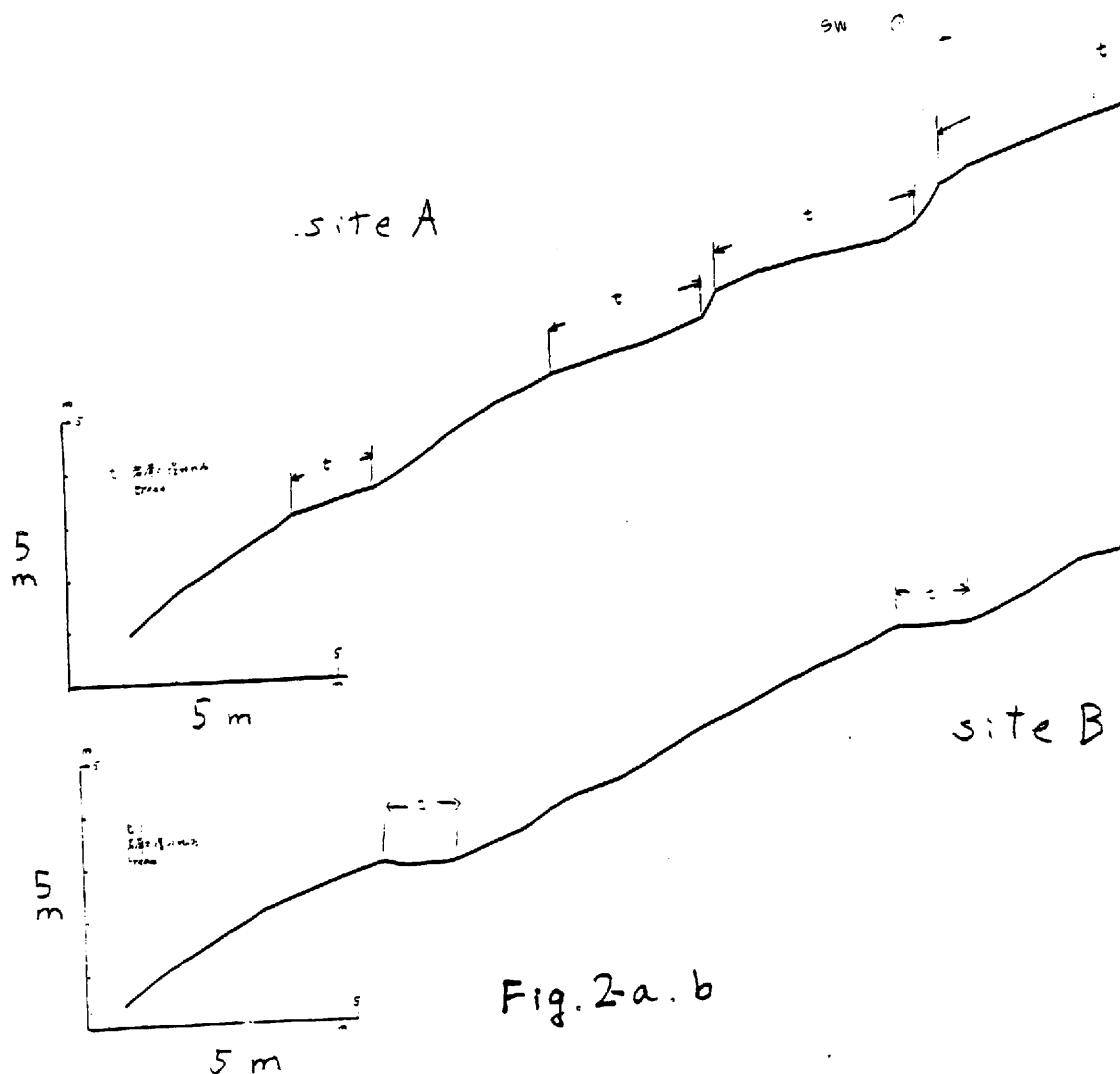
「郡山盆地西方・御靈権峠周辺の周氷河現象」

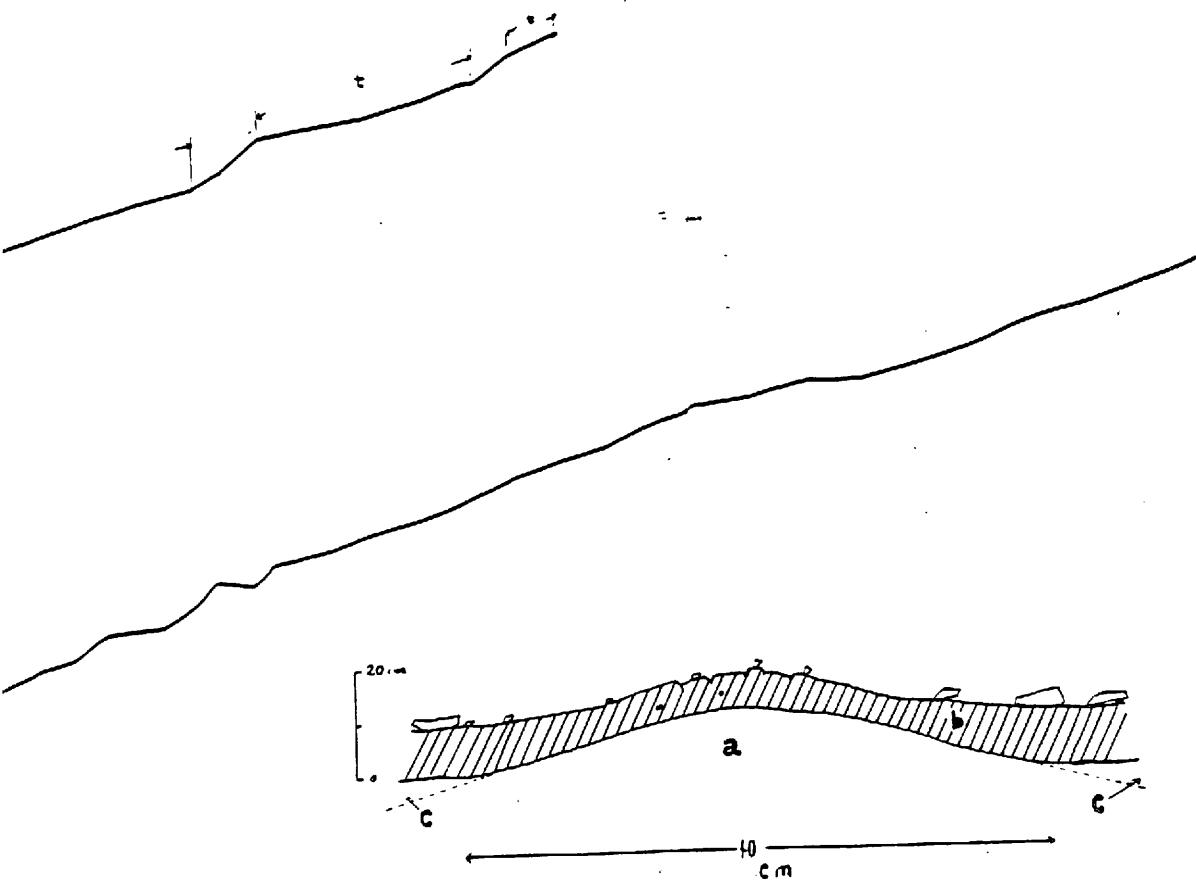
鈴木聯樹(法政大院)

御靈権峠は郡山市西方約17kmにあり、海拔850mである。峠のあら主稜線は奥羽山脈の東はじにあたり、海拔1,000m内外の山のみが続く。稜線付近の山稜形は、郡山盆地側がコンケーフな斜面、猪苗代湖盆地側がコンベッカスな斜面とは、ここでいわゆる非対称山稜となつてゐる。峠付近の地質は第三紀のグリニタフからなり、岩相はコースタフである。偏形樹や雪ムラカミ等により冬の亘越園向は西へ北面である。西向き斜面上に、上面が岩屑、前面、崖が植生でそれと並んでいた階状土が存在する(Fig1-2ab)。Site Aでは、主稜線に近づくにつれて崖高線と平行する様に階状土が飛連してゐる。階状土の上面(ベキダクト、1170に従かい tread & 取下記可)の長さ、幅は主にそれそれ20m、2mである。崖、傾斜、崖高は斜面上方に江戸れそれ35~50°、70cmほどであるが、斜面下方ではtread、崖へ等高線と直交する様になり、階段が消滅してゆく。斜面下方、階状土はしだいに植生に覆われた様になつた。tread上には径20cm、 plentyな角礫で覆われている。角礫の風化程度(視覚的判断)がらみて、斜面上方の角礫は新鮮であり、下方のそれは風化が進行していふ様だ。崖の植生構成種は、ヤマツツジ、その他草本類である。ヤマツツジは風で偏形しており、偏形の方向と階状土の方向が一致している。

site Bの階状土は斜面上方に見ると地すべり塊の様に見える。tread上には凍結-融解プロセスによる現象を観察できる。Fig4は凍土の柱状図である。図中の霜柱やメタベット状氷が融解することにより様々な移動速度・様式の物質移動が発生する。'85.4.11.14時前後site A上部で発生した泥流?は興味深いものであった。霜柱がとけて小さなロープを形成しているおり、ロープ上部では融氷水が凹地にたまり始めていた。氷がたまやすら理由の一として、霜柱の下位の氷が不透水層とは、いふこと考えられる。これが泥流?の発生前の状況である。その後、①上記のロープがおそらく浸水限界を越えた融氷水の供給を受けて移動、②ロープ上方左半、 0.5m^2 の岩屑斜面へ動いたし、①で形成されたロープと押し出す様な形でさらにロープが前進した、という現象を観察した。②における泥流?の先端部の移動速度は20cm/sであった。結果、ハート型の崩壊地(面積ca. 0.08m^2 、体積ca. 0.08m^3)とロープ(長さ2m 先端部幅0.8m 上方2.0.6m、厚さ0.06m・先端部2.1.5cm)が形成された。ロープ上方では自然堤防状地形が形成され、中間に下部先端部におけ角礫が集中して堆積した。また角礫群はシルトと混合して流下したのではなく、流動するシルトの上に乗る様にして移動した。

t: 岩肩で覆われる tread





a: (30cm不純物) 70cm透明防水

b: 畜柵土

c: 土土(b同上)砂質

Fig.4

Fig. 1

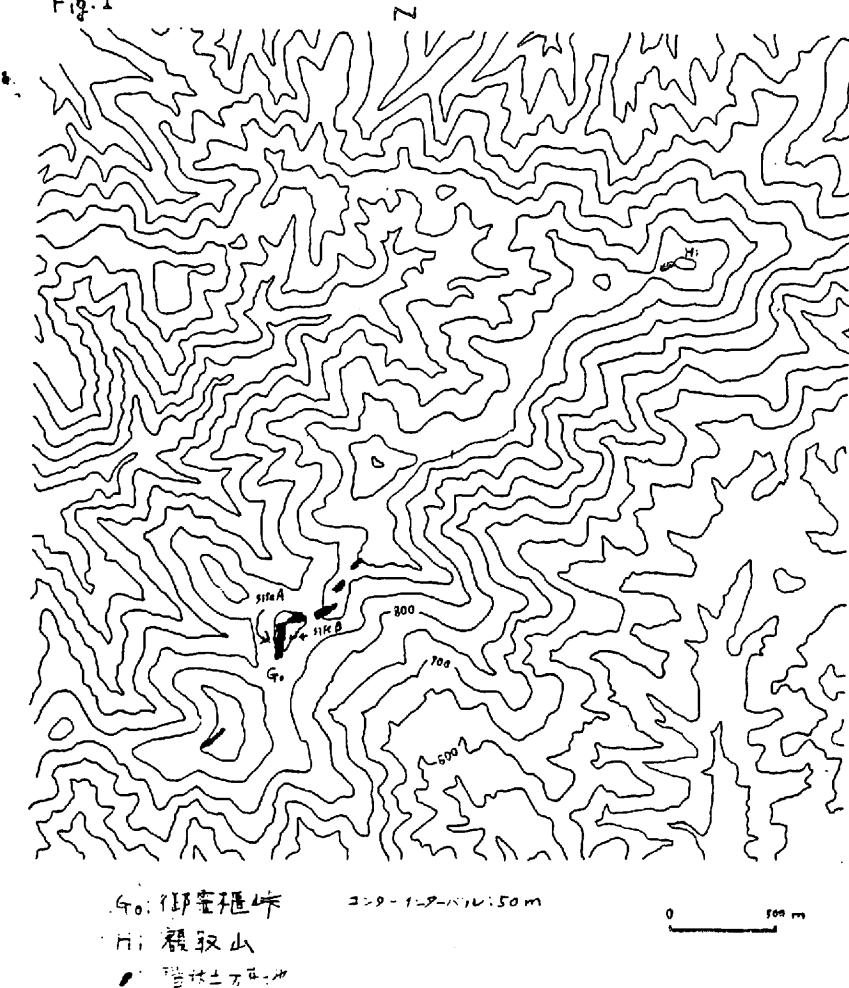
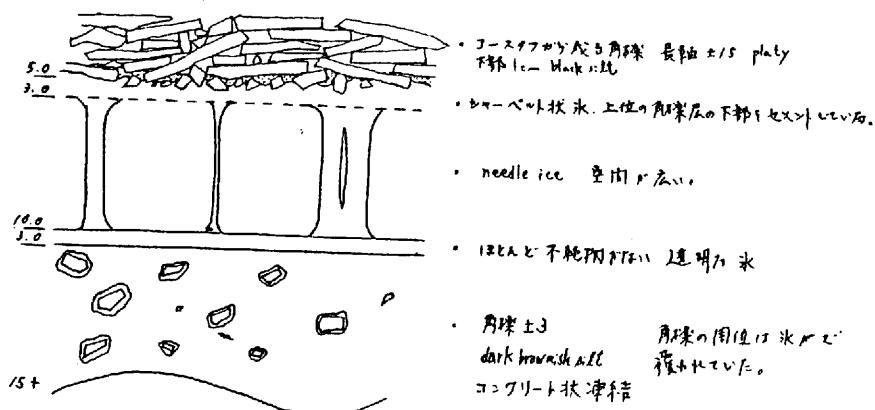


Fig. 3



1985年 5月 25日

「三国山脈周辺における最終氷期以降の地形形成作用」

高田 将志 (東大・院)

三国山脈主稜線周辺には、表面が滑らかで比較的緩傾斜の斜面(仮に、山頂平滑緩斜面と呼ぶ)が広く分布している(Fig. 2)。著者はこれらの斜面の形成にかかるる寄力を、地形形成帶の垂直分布の変化という観点から調査した。その結果以下の事実が明らかになつた。

1) 山頂平滑緩斜面の分布は平面的に見ると、堆積岩地域に分布が広い。垂直的に見ると、大局的に標高1300m程度以上に分布している。

2) 山頂平滑緩斜面は主に、角～亜角礫層によって構成され、斜面傾斜が相対的に急な所を除き、その中に含まれる礫は、斜面最大傾斜方向に長軸を向け、下端を持ち上った状態で堆積して、互に向かう。

3) 磐層は、マトリックスを欠く場合～マトリックスに富む場合まであり、偽層の見られる場所もある。また、表面に流水の影響を示唆するV字型ピットとも、石英砂粒が観察される場合がある。

4) 磐層は、アカホヤ火山灰(6,000～6,500y.B.P.)を介在する黒ボク・黒泥質土層に覆われている場合が多い。また、標高1,600～1,700m以上では、YPKが確認される場合、磐層のマトリックス中に見られるが、以下では磐層を覆うように堆積している(Fig. 3)。

これらの事実から、山頂平滑緩斜面を構成する角～亜角礫層は主にジエリフラクション、部分的にはウオッシュ、ローリングクラウン、土石流などによつて移動・堆積し、これがもつと広範囲に行われたのは YPK降下堆積以前の想される最終氷期と予想される。当時は標高1,300m程度以上でこうのような地形形成作用が卓越し、植生の被覆の乏しい斜面が広がつていたものと考えられる。

山頂平滑緩斜面を構成する角～亜角礫層の移動・堆積は、最終氷期の終わり頃から弱まり、YPK降下期には標高1,600～1,700m以上で、アカホヤ降下期に少しだけ終了していったものと推定できる。アカホヤ降下期以降、山頂平滑緩斜面は、黒ボク・黒泥質土層などに覆われる。化石化し一部で流水の侵食による谷が刻まれ、両者の間に明瞭な地形変換部が形成され、現在に至つたものと思われる。

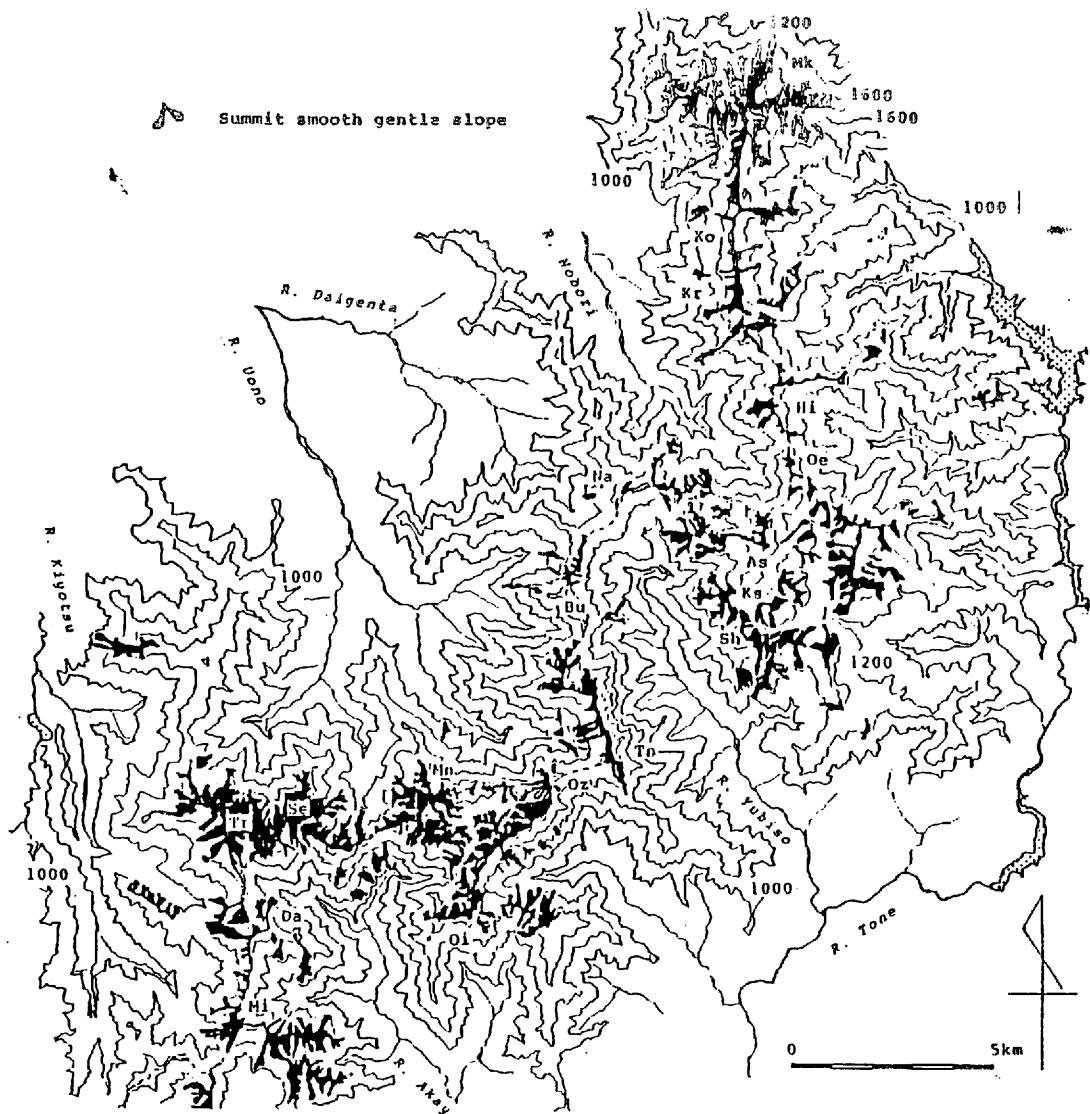


Fig. 2. Distribution of the summit smooth gentle slopes on the Mikuni Mountains, based on airphoto interpretation (contour interval : 200 m)

Mk: Mt. Makihata Ko: Mt. Komegashira Kr: Mt. Karasawa Mi: Mt. Hinokikura
 Oe: Mt. Oeboshi As: Mt. Asahidake Kb: Mt. Kasugatake Sh: Mt. Shiragamoni Mn: Mt. Nanaseugoya
 Bu: Mt. Bunodake Tn: Mt. Tanigawadake Oz: Ozikazawa-no-atama Oi: Mt. Oizumata
 Mn: Mt. Mantaro Se: Mt. Gennokura Tr: Mt. Tairappyo Da: Mt. Daigenta Mi: Mt. Mikuni

Mt. Tairappyo	Mt. Mantaro	Asahidake	Mt. Makihata
a.s.l.			
2000 m			
-1850 (Loc. 33)* YPK in matrix		-1780 (Loc. 61) YPK in matrix	
-----?-----	-1715 (Loc. 41, 42) YPK in matrix	-----?-----?	-----?-----?
-1610 (Loc. 21) YPK over angular gravel bed**		-1600 (Loc. 62) YPK over angular gravel bed**	-1600 (Loc. 12) YPK over angular gravel bed**
1500 m			

Fig. 3. Sedimentary conditions of "YPK"

*: B-type slope

**: in some cases in the uppermost part of the bed

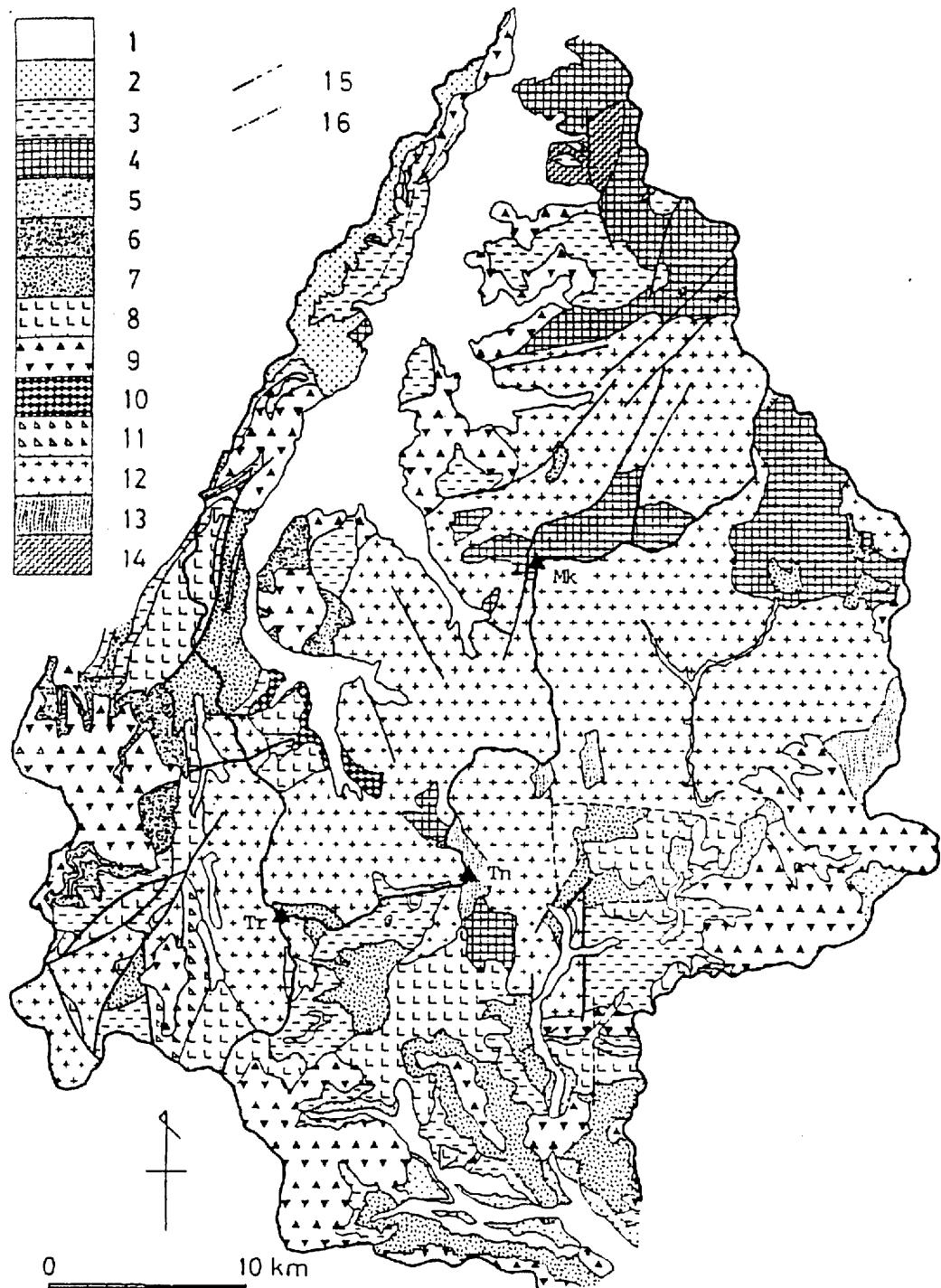


Fig. 1 The geologic map of the Mikuni mountains and the adjacent areas.

1. Unconsolidated Quaternary sediments, 2. Lower Pleistocene sediments,
 3. Neogene sedimentary rocks, 4. Paleozoic or Mesozoic sedimentary rocks,
 5. Loam, 6. Pyroclastic rocks or Mud flow deposits, 7. Green Tuff,
 8. Rhyolite, 9. Andecite, 10. Basalt, 11. Hypabyssal rocks, 12. Plutonic rocks,
 13. Serpentinite, 14. Metamorphic rocks, 15. Fault, 16. Anticlinal axis
- (Simplified from the Economic Planning Agency (1971,1973) and Niigata pref.(1977).)

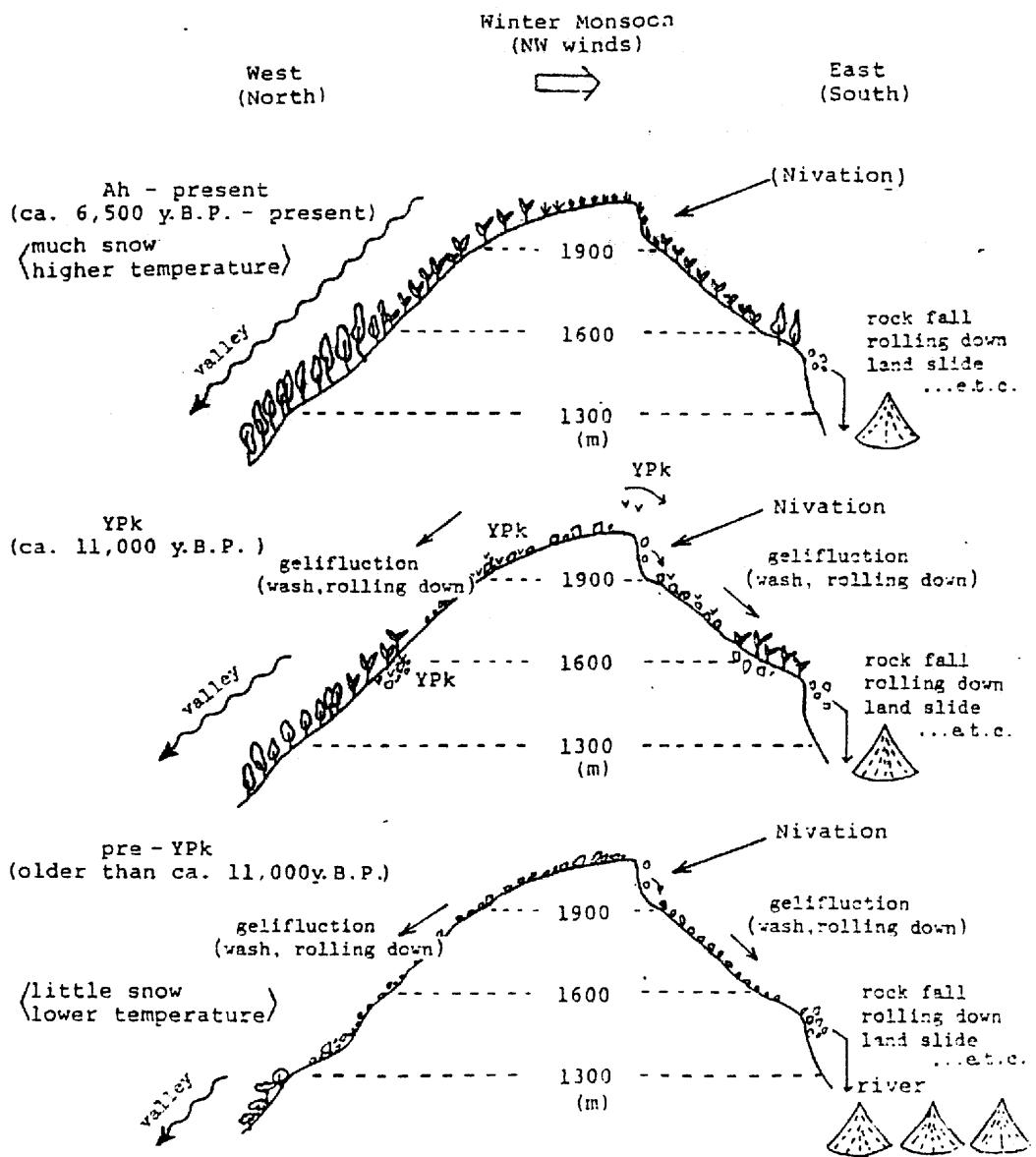


Fig. 4 Development of the summit smooth gentle slope
along the main ridge of the Mikuni Mts.