

瑞丽縣的自然条件及

宜林地选择综合考察报告

中科院雲南植物生物資源

綜合考察隊 德宏分隊

一九六〇年四月六日

目 錄：

一、自然条件：

(一) 地貌、

(二) 植被、

(三) 土壤、

二、土地利用方策及宜林地选择：

(一) 土壤利用分區原則、

(二) 宜林地選擇標準、

(三) 土地利用方策說明以書、

(三) 全縣農地規劃的初步意見。

为了闻及遼寧境的边疆，中国科学院文南热地生物資源综合考察队
德宏分队，第二支队於六〇年三月廿七日至四月十九日在金县进行了
宣胶地及其它热地，更热地宜林地的选择及重莫里扬规划。同时对金
县土壤、植被、地貌等自然条件，进行了综合考察，为提供全面開發
利用方案，作为依据。

在党的领导下，全队发扬苦干实干精神終於至四月十九日完成年度
内考察任务，选择宜林地面积共六十七万亩，其中甲种作物三十万亩
乙种作物十三万亩。在此期中，进行了开垦地調查与示范规划工作，
和其它地更农肇规划，其成表：①、开垦农坊万分之一大地图，植被
图，地貌图，地貌利用甲規劃圖，农坊規劃圖，以及相應的开垦地
条件和农坊规划报告；②、其他农坊的考察及规划說明书。③、全
县万分土壤圖分佈圖，地貌圖，植被圖，土地利用分區圖，全县十分
規劃圖，相應的报告。

一、自然条件

瑞丽县位於全国之西南部，东经 $97^{\circ}30'~98^{\circ}30'$ ，北纬 $23^{\circ}30'~24^{\circ}30'$ ，地处边陲，
南面和西南面与缅甸接壤，东面和潞西、畹町、田坝、北面和陇川、
盈江交界，係於伊洛瓦底江支流——陇川江流域，全县面积~~约~~
49,070.32市英 325.00方公里。

全县系由高黎貢山的支脉及其山间河谷盆地组成，正、負地形间互
併列，由东北向西南延伸，因而它的地勢由東南向西北升高，最高点
海拔高度为2452公尺，最低处海拔高为723公尺。即是瑞丽盆地底部
盆地，西北面是大阶梯状的山地，丘陵逐級下降，丘陵相对高度在

20—120之间，高丘陵破碎陡峻，砾石较先砾壳後、坡被一般於 5° — 70° ，但由於利用自然不當，各地均不同成侵蝕侵蝕和滑塌現象。東南面是廣闊平坦的梯子，在其之後谷口有冲积扇的平地，塔內亦有局部沼澤化窪地。

鹿內河流均係伊洛河瓦底江水系，主要河流有東北—西南流向的龍川河及其下游瑞西河和它的最大支流。西北—東南向的廟嘴河以及介於其間其它小支流，為數众多，均也於南北流向，成樹枝狀。東端兩河之西南端入動那三角地帶。伊洛瓦江鹿內支流都流於北面的山地丘陵地，切割地而，流長狹短，集水面極小。流量較之鹿內降水為補給形式，但因植被是一是松設堆積，而至山溝叢密，排水流沙浸沒麥田；至李都以消：細流，丘陵地鹿旱泉草畜。在此有少安地蘆葦林和蓄水灌溉措施，小型工程，多藤條麻的形式。此固即緣於本鹿內緣邊之，加之於對高達1000公尺左右的河谷引導正朝西南熱帶季風的延緩，屬於鹽地溼潤地氣候，春秋暖溫無霜雪（據溫度於 10°C 的冬季，大於 22°C 的夏季，在 $10\sim22^{\circ}\text{C}$ 之間的為春秋，鹿內最冷月，一月平均氣溫為 12.4°C ，刻李鹿在四季之分，只有干季溫故之）、溫季（雨季）在現林5—10月，此時由於熱帶赤道的北移，隨之而來的漫暖，潮濕的印度季風（西南季風）順着形如喇叭的伊洛瓦底江河谷直趨而入，故雨量之著急增，全年絕大部分雨量集中，於此季，因而日平均氣溫降低，日溫差和日進也大大削減，便形成了溫暖多雨的溫季。同年的11月至次年的4月為，由於熱赤道的南退，溫暖干燥的寒流取代了印度季風，似鹿內雨量

立玄從城地區的有效輻射大大增加因此日暖急增，平季之初早春多霧，全年極端最高溫度出現在此季末，成爲溫暖干燥的平季，因此平季「可分為溫暖季和平熱季。

气温：除本島最北海較較高的戶撤地區每年偶有降雪現象外，其他各地均無降雪現象，降霜現象各地都有由於極微的輻射霜，霜期不長，據本島57年氣象資料記載為7—14天，對作物影響不大，對熱地作物應注意防霜措施，特別是對甲種作物的管理尤為需要。每年霜期一般在12—1月，个别年份的四月也曾有過晚霜，對作物危害較大，應內年均溫在18°C左右，總計高溫天數大於30%，並集中在平季末，總對最低溫在0°C以上，全年均有生长期。

雨量：年雨量一般在1200毫米左右，由於地形之故，山區雨量大於平原，其雨季的來臨地亦較早。由此可見雨量是丰沛的，但全年中分配不均勻，多集中於5—10月份，佔全年雨量的90%以上，其他月份少者僅數毫米。全年雨日為150天，降水多暴雨形式，落差大，一日最大雨量曾達56.4毫米，年平均濕度大75%，年降水量大於1800毫米。

風：由於控制本島的氣流均來自西南方和偏西方，加上林木的走向，因此應內盛行的風為西南風和西風，在平季末4—5月最強盛。(1960年4月九日下午三時在弄島後側測得風速為9公尺/秒)7—8月有強大的季風出現，最大風力在7級以上，此時正值稻谷揚花結果之時期，因此平季對影响谷粒的結果飽滿，特別是對於甲種作物的生長更為不利，這必須廣造防風林和加強防倒伏的措施。

以上述可知，本島的水熱條件較好，基本土壤是甲、乙、丙三類作

物要求，稍有不桂之处，通过他们的主观的努力是可以改善的，但是地
具体状况有所差异，而对作物的影响亦有不同，如勐腊的河流落差，
变缓，流量，就比开岛，卡却莎大，依丘陵的剥切，边坡的滑塌现象
不如开岛严重，据此之故他们仿甲种作物的栽培面更为有利。

(一) 地貌：

1. 地質基礎：

經野外調查了分析，國內广泛分佈變質岩和岩漿岩。其中主要有：黑云母長石片麻岩、花崗岩淋岩、黑雲母花崗岩等矽晶岩以及受變質的灰黑色石英岩、板岩、千板岩等。前者屬於太古代，後者為板岩於震旦紀。它们構成，本區，是本區最主導分佈廣泛的岩層，尤其是前者。

由此地帶被花崗岩所穿插，石英岩，石英二長岩所穿插。

相反的，也是本區另一特點，缺少蓋層，只見到大致屬於下古生代(CMB)之灰白色光輝粒方解石灰岩和奧陶紀地層。

此是一個相當穩定的地塊，它屬於考波頓所稱之濱海結晶系岩地。其南部和東部高高地擡起，也不屬於近來科學院地質研究所剖面之橫斷山脈，斷如之拉薩一些沖積的南郊巴爾。這里的尼麻岩北又可稱拉薩黑雲母花崗岩，而冰狀花崗岩淋岩直接，而南布寧基尼麻岩緊連。

這一構造尤普通受到燕山運動之干擾，本區也不例外，尤其是喜馬拉雅運動承接着老的構造產生斷裂和岩漿活動。

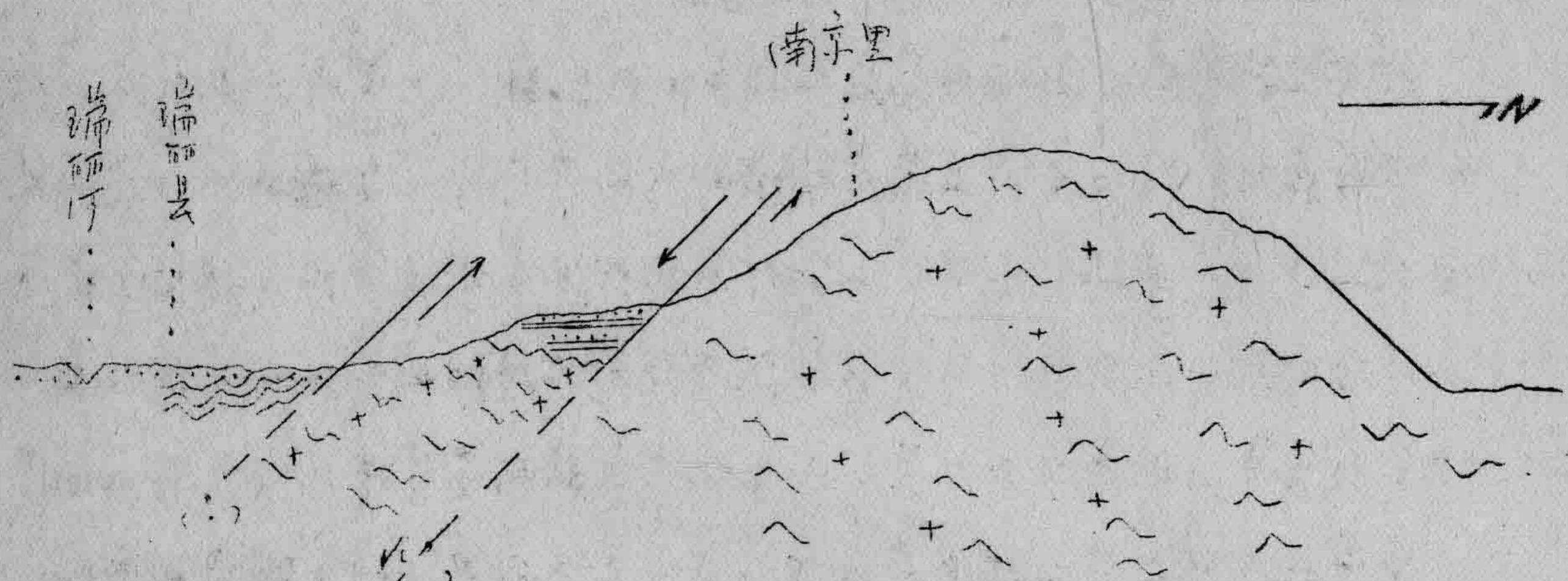
信在南坡的大斷崖最重要。它對地貌發音與現存地貌形態排列起着控制作用。

2. 地貌基本特徵：

初步的归纳本區之特徵是：地質構造 草礎，地貌發音
及工程，本區外部宮力，若以人類經濟活動有很大關係。

前已述過，幾乎全為侵蝕岩構成了，遼闊的山地，場子和丘陵則

由洋至之第四纪古代，甲积物和现代冲积物组成。发源于东北—西南断层，发生于并降，形成块断山地和地堑盆地有分布之图塔波期



考期以着弱软岩层侵入形成，今日之东北西南之山系形之构造侵入
瑞丽河谷地。

山地坡度均较陡峻，大多在 40° 左右，今水山脊带东北—西南走向，顺坡沟头均以此为止。坡地斜的则是西北—东南走向梁状或
块状分布丘陵地。

山峦重叠之层状地形发源于平原主要特征之一。山地上约 920 — 950 m 平台， 850 m 平台以及 800 、 780 、 750 m 左右的阶地。尤其是
 820 m 的左右阶地分布最广，他们高于表状平原，是很好的农业用
地。

总的地势由东地向西南倾斜，陇川段：南溪河剖面地高差有
1000 公尺左右。

地表化学风化是强烈的，植物生长很充分 20 余公尺，一些残存的砾石
等地物，被冲积带冲积层冲走。植被风化的表层可在 3 尺左右，大
量的疏松的物质受到冲积流和风力的剥蚀，侵蚀作用转而盆地，

之中或半地化凹地方堆积，代替巨厚的冲积—洪积层而取代风化流移层中，冲积层中有丰富潜水条件，半地化成风化岩层中另有裂隙水。如有森林保水境域，则水位一定就浅。

现代地貌作用类型的特点是本区突出的特征，冲积带水流和风的风化侵蚀或风化的冲积以及崩落滑塌都是很普遍的，平缓的低丘陵以风化剥蚀为主，巴陵江上有大此冲的冲刷侵蚀。陡坡上除了鳞片状风化剥蚀和滑塌都很普遍。部分冲积带深字疏松在冲积带和冲积带的丘陵山地及平原地区最为严重。其原因之一自然是人类对土地的围垦、冲刷风化结果导致丘陵中嵌入深如许谷和洪冲岩山地立锢密冲沟，夷貌进而地立切割地貌。

3. 主要 地貌类型：

(1) 古冲积带：

东平岛广泛布茅一级第二级，第三级阶地(高处)古冲积带中，其颗粒来自周围山地，为棕褐色砂砾土，灰黄色旋即黄粘砂，灰白色或灰红色粘土层以中下砾石层为较细颗粒，厚度达30—50公尺以上。(参见下图)。

它们都分布于平缓带或大小洼地，同等地有规律出现，除粘土层外疏松孔隙透性大以及与选育的荒园较好，内聚力较小，导致本区冲刷崩塌严重原因之一。

粘土层之上(约5—10公尺)具有上层潜水，粘土之间具有层间潜水，潜水能之存在有明显凸地溶陷，有弱风化层的三级阶地0—30公尺灰白色粘土，30—50公尺细砂层，50—70公尺粘土层，70—90公尺砂层。

300m 以下之冲积带，走向为 N 60° 倾角 31° 。

卡郎西北冲积带剖面，0—17 厘米浅灰色棕棕壤，土石杂块掺杂，有锈斑。17—70 厘米，微红色黄棕，腐殖，颗粒状锈斑多，有石粒细粒及烟灰斑点。70—120 厘米，赤棕及黄色，粘土，大碎块，多锈斑，0.5—1 厘米的铁质结核，石类细粒较多。120 厘米以下至孔地下水，由组成的带中还有含 $10-15$ 厘米的 0.7 m 的石砾层。

(2)、冲积冲积带：分布于沟底（冲积洪和平原）和支谷：底。此土层底（草堆）散块土质组成。

地形冲积带：

0—60cm 土层表层。

60—82cm，灰白粗砂层夹 0.5—1.0cm 不等，小砾石松散。

82—130cm，灰棕色散块土。

130—146cm，棕灰色或灰白色块状细砂层。

146cm 以下黑色泥炭层，与上层分界成一陡坡水草带，层界不清晰的过渡，且附近地段有不连续现象，其层间裂隙普遍出现，下有草堆层。

(3)、坡积：

山地地尾高丘陵(剥蚀面)坡上和深沟冲积带之中均有分布，其成物质与附近的花岗岩，花岗岩山地，高红壤多为巨砾，小砾，大小之花岗岩砾石和块土组成。重力作用下滚动堆积形成球状风化壳，风化球砾石大而尖坡均可见到。在冲积带形成丘陵地尾低山带，冲积物转而成了风化堆积，陡坡之下为卡郎北山西山坡，堆积堆

形組成了坡积裙地形，在哥岛尚助河本草地同样可見到。砾层堆积物
多为层中混杂碎块，土体孔隙度较大，固着强度小，一般内摩擦力極之
大些。

(14) 残积层：

广泛於丘陵山地平坦，部份流的岩分佈地帶最明顯，风化壳厚20余
公尺，半风化壳呈浅黃色，风化壳，厚一5m风化壳是灰棕，棕紅色
砂質土层，季風殘积层之土壤的特性很大差異。

(15) 薄积层：

广泛於残岩下，或於广泛之山坡冲沟牛肩冲溝等之下，完的广泛
零星分布，岩性差异很大。

4、主要地貌类型：

(1) 河漫滩：

广泛在河床之沿岸，卡郎东北部阶地以下以砂，砂壤土组成的冲
积冲积物，沿河已有自然挂，蓄面积不大。

(2) 冲积—洪积平原：

广泛在梯田的西侧约2—3°向南延伸的倾斜，物质来自西侧丘陵地
山地的各山溪冲积的泥砂，特别滑塌後的物质在雨季分部下层，
主要成分为石英砂粒和黏土，这样因土壤保水保肥力差，它含蓄着
潜水，上部内排水良好，中部经常是积水泉小冲浪，使地面积水不好，砂性强的土，雨季施有机肥料，泥泽土需开沟排水，深耕晒田，
疏砂向急需在丘陵地上诉争取有效的排水措施。

为哥岛咖啡园新开井一剖面。

0—60cm，耕水层灰色砂质土松疏松。

60—80cm，灰棕砂质土似翠衣层较紧实。

80—110cm，含灰色砂层，有潜育现象。

110cm下为黄色粗砂层，180cm出现水，地下水。

(3) 沼泽地：

通相以东、通岗以南分布有古河道。由於低洼积水形成沼泽地。

主干即河漫滩由倾斜的堆积层。因颗粒的粗细不同，下部接触聚水斗洩，地形相对低洼排水不良形成沼泽地。

丘陵地洪积的低洼地由於地下水较高，排水不良造成沼泽。这些沼泽地地势均可放牧，有的已专着几处的水稻田。今后地势较高的可开沟排水，建成农田，且需翻耕晒田。地势稍低的排水困难，可筑堤蓄水养鱼、养鸭。沼泽地的泥炭可走较好以有肥料可以利用。

十、第一级阶地：

(15—20)，海拔720—770m，分布在通武、卧龙、通岗等地，均在阶地高差15%，其中通岗系冲积扇向东南呈2—3°倾斜，该类型顶部平坦高广，在3—5°，前缘以下为多现代河流侵蚀坡、坡缓较陡，多开垦的大冲刷耕地，都由古冲积物组成。许多古冲积物或冲积带被冲毁、裸露切割，形成古冲积带一级阶地，沙和晒冲积扇阶地，它由灰褐色砂组成，而如下为黑色细砾层粘土。通岗区由灰白色土块与黄砂粒组成，麻部为红褐色砂块通武古冲积物组成。主要发育的旱地耕地，地貌属波浪丘状林地。

5、第二级阶地：

(30—40)公尺，分布于开高地区，高程在760m，弄莫来西北和允崩怕失，勐昂地区780m，怕失一地，阶地阶地凸积层约15%，不很明显，顶部在5—8°，边坡在15°以内，遭受冲割切，宏模较大，有步流水级，冲沟多是西南—东北向，边坡在25°以上，每季的冲水沟和滑塌正在发育，滑塌口大的达80—90m，一般在25m以内，勐昂的尾坡起伏大，比较浑圆之，浅凹地和冲积地不可忽视，顶部分布有闭塞溪地，雨季积水。

仍由第四纪冲积物组成，砂空粘层相间无孔，分选性强，内有细层透镜体，大約松散，渗透性較大，容易造成冲刷。

（约在太西发育的为草地未化稻田）。

这类型坡度小，大致为水源好，距坝地近，为较好的宜林地。利用时必需板根采取营造育林，防护林，修水利，谷场整地坑等有效措施，进行水土保持。

6. 第三级阶地：

(100—120m)，海拔在弄岛800m，勐昂在820m左右，分布面积最广，分布于曼谷和邦娘子以北及卡朗等地带。约在全段阶地总面積的60%，顶部又在6—10°，边坡在16—22°，卡朗應該類型顶部平缓，大部在10°以下，坡度起伏达20°，分层，勐昂是該类型起伏較大谷内有水流或地下水位较高，受穿脊南北向切割，谷有水流或地下水位较高相对角深不超过20M，今在都有滑塌，在怕失西北二公里下广泛的边坡較大的滑坡面積約有154M²

卡郎地层，棕灰色冲积一洪积物组成，混杂石英砾石，砂岩砾石，

一般厚度3-4M，灰白色发育的为草地赤麻红壤。

勐卯原貌地势如下：

0-30cm灰白色砂质，多石英小颗粒，花岗岩风化物，其中之黑色矿物斑块。30-50cm紫红色细砂质，多石英小颗粒有铁盘。

50-70cm白色泥质页岩层很不破碎。

70-150cm，黑色交錯的细砂质。

150-180cm，褐色地有淡黄色斑点泥质岩层。

180cm以下红色细砂质云母。

剥削面层次分明，铁盘无岩层斜距 35° 倾斜角 32° 。

组成这类型冲积物，表面又怪大砾石的冲积风化形砂铁盘层。砾石由颗粒大，集中成片，坡度不大，坡深为较好的造林地。切割强烈，机械耕作困难，洗涤难以实现自流化，需修建小型山塘大堤，且对水土保持工作需采取有效措施。

7. 剥蚀面：计有 830、850、880、890 等级，分布于雨山区，林木相，广漠苔地，分布于平地，勐卯原乡级阶地和山地之间顶部平坦而不大，坡度在 $7-9^{\circ}$ ，边坡 $20-29^{\circ}$ 又是东南西北向，被深沟切割，切割深度可达 100 公尺左右。在剥蚀带又由花岗岩组成，主要地层，有石灰岩云母，灰岩种类型由粉质砂岩，花岗岩组成，在此上层发育的为草地赤麻红壤。

有如下剥削：

0-2.0m，棕褐色土壤，为草地赤麻红壤。剥尽重直节性比较发育内曾有高达 40cm 的石英岩，5-8cm 的石英砾石。

2.0—6.0 cm. 紅白交錯的砂土，內有鐵盤。

6.0m 以下，高時間有黃色塊狀礫紋。有滑坡正軸發育，寬約 50 m
寬約 15 m，深約 10 公尺。自流演滲不便，深溝窪地較多，溝底有天然
水井多孔，可在溝底多修建小型水壩，以合乎於農用水源之及時氣候
溝谷兩邊等高開渠，剝離之頂部營造防護林。

(8). 山地：指山地由花崗岩、片麻岩及結晶岩以及某些細成切割比較強
烈東部坡度一般都 30° 以上，一級達 40° 。

(9). 溝谷：

①. 流動溝有深的溝，谷坡平緩，谷底穿壩，坡積物為水份良好，分
布在極其陡階地的溝谷太為常見。

②. 干溝，斜坡有明顯的曲折，谷底深而凸突，灰第 3 級階地的周圍
皆有，常因底部細溝侵蝕，缺乏常水流。

以大的為固定侵蝕形狀，可在上部修築水壩，保水、保土。

③. 窄溝，底部深而窄，谷坡較大，凸凹形坡，底部平坦，下切深
度達 100 M，多分布高之丘陵地帶，如弄島之那木相，曼珍北巴。

④. 寬谷，底部穿壩，谷坡陡峻，橫剖面呈八字形，谷坡以大平緩。

⑤. 細溝，窩深十幾公分，底部凹坡侵蝕形狀為現代侵蝕初級阶
段，應該剷此，也容易剷此。

⑥. 大沖溝，包括懸溝大切溝，為此地溝狀侵蝕最強烈类型。

(10). 溪澗窪地：分部在低階地大，這說明地下潛蝕存灰，修正后，可作
為丘陵頂部蓄水池。

(11). 滑坡類型：結晶岩广，古沖積物深平的本區，此類型表現很普遍，

其不因是由於丘陵本身組成之砂砾松散，多孔隙，抗蝕能力弱，若太潤滑后是塑狀，砂層流動性強，加之平底降水量集中及係雨集中地累頻凡、人類經濟活動綜合作用的結果，屬於內类岩滑坡類型，也因力另弄至推動式滑坡，有的是因治岸沖刷，油漬發生等致穿孔式也有因力另子改推動式滑坡，可分別採用工程或植被固坡或平以及排水、分散水流的治理方式，以致弄得毫光反蒙天一地矣。

地貌演變之坡度和孔隙侵蝕地貌。

(1) 地貌演變簡況：目前很觀察面不夠寬广，只能提供地貌演變的一般發育。承繼着老的构造，新的构造隨之開始，盆地支往形成，經長時期的侵蝕加深，有三次以上的下冰河四紀初期，開始在這廣大的河谷湖盆中，加耕，來自用圓山高地之花崗岩沖積砂層，其中已有湖水相溶匯的耕種，最後造成今日 800—820 公尺的大平田。

這一(卡朗)，地轉期后，接着兩次間歇性的下冰形成了為今第Ⅲ級，第三級阶地，活動第四紀以來，長期的溫熱化，形成孔隙率達 4—5% 的灰土化風化層，上更新統末期，又一較短時間期(雷鳥)以灰白色風化中小砂石之砂質粘土為主，其中土壤中夾有一定或數量黑色斑片，因現今炭化程度很大，有時在邊坡或亂石堆上雲霧，大濕潤時期的表現。

第四紀新构造運動的然後，下地造成第一級土層階地，同樣各種發展也受影響下，其洗礫物之砂砾和地盤平坦而得有之完壳說以是初期的產物，溫泉——如賀門溫泉和地熱頻繁，都提供為今新构造存續的佐証。

(2) 乱伐侵蚀地貌

这里乱伐林木之发展根源近期新构造运动疏松的岩性提供了它顺利的条件及人类活动加重它地质作用，已形成片状侵蚀主要是人类经济活动的产物；反过来人为只要改变下活动的方式，制止它还是容易而有效的。

如前所述，最近一期新构造运动是明显的。地壳抬升、河流下切随着支流沟谷对相交地斜坡侵蚀，冲刷冲刷，企图逐步达到它的平衡剖面。目前这里正紧随着近期侵蚀将因乱伐侵蚀发着处在斗争

阶段，随着靠临时基平沟谷的逐步，坡度的陡缓，集水面积被植被破坏而形成冲积物流失，则侵蚀进发着阶段，持续时间伸展建设因地而异，（参见弄岛侵蚀带示意图）。

严重的片状侵蚀，是沟蚀的冲刷、细冲、浅冲侵蚀是侵蚀沟谷的第一阶段，这时是以下切作用为主，随着坡：在其沟头处失植被，促使其进入新的阶段，治理此类型侵蚀沟谷以保护植被营造防护林为主。沟下切阶段，这时冲坡率变之冲坡陡缓，甚至直立，冲积物堆积所充溢，是这些堆积物使冲坡变缓，但是应对处以下切阶段，因此它是不稳定的，随时有被冲走可能，新的崩塌和新的堆积物将不断补充。这时以后治理工作是比较复杂的，除注意冲坡土因植被营造外，冲积之淤泥工程是极为重要的譬如修筑谷坊拦沙也稳固冲积，其次还需冲头砍水以上保坡耕种，防芦林的造营，制止冲头的迅速伸展。

第三个阶段是大切冲增效，冲刷冲之底部已是宽而平坦，（纵横）。