

第三章 地形 (上)

任美鏗 丁錫祉 楊懷仁

(一) 區域概說

本區姑以遵義城爲中心，北至海龍囤，南迄三岔河，西起金頂山，東達老蒲場一帶，計其範圍，南北約二十六公里，東西約二十二公里。遵義當筑渝間交通要衝，筑渝公路縱貫全境。自遵義東至湄潭，東北至綏陽，東南至團溪，亦均有公路可通，而金頂山桃溪寺等處與城廂間，亦大路整修，故交通稱便。在水系上，本區全屬湘水流域，湘水發源於婁山山脈南麓，東南注入烏江，婁山山脈以北，則屬赤水流域。(圖六一)

本區地形大致山嶺起伏，平原甚狹，而限於局部之河谷沖積及盆地，遵義位於一局部盆地之中，海拔約八三〇公尺，境內山嶺大多平緩，海拔在千公尺左右。金頂山在本區之西北角，爲婁山山脈之一支，主峯海拔一千七百公尺，爲本區最高之山嶺。

(二) 地形區域

區域地形雖受侵蝕勢力與發育時期之控制，但地質構造之影響亦甚深巨。本區範圍雖狹，但岩層複雜，灰岩頁岩砂岩等交疊錯呈，抵抗力頗不一律，且構造不齊，故所成地形隨亦差異。綜合言之，遵義附近地形約可分爲兩大區域。

(甲) 穹形山地區 金頂山爲遵義附近之名山，其構造大致爲一局部隆起之穹形山，穹窿中心約在新土溝以西，自中心向東行或南行，地層年代愈新，傾角愈大，而地形亦隨之而發生變化，金頂山穹窿四週之溪流，約自高峯白雲台望軍山附近循穹窿之原來坡斜，放射而出，成爲放射狀水系，此種放射狀之順波河目前仍顯然可見，但因次成河之發育，水系已稍改舊觀，有逐漸成爲環狀之勢，就其被侵蝕之程度觀之，金頂區域之地面分割似已達壯年初期。

目前金頂山本部，岩層傾角平緩，約在十度以下，故山勢渾巍，狀若高原。穹形山受順坡河之切割，河谷深陷，巖壁懸絕，故若干地方，形勢至爲險要，如海龍囤爲明末楊應龍之窠穴，即爲寒武紀砂岩之方山，經哪吧水及其支流之深切，

四面陡絕，成爲天險。金頂山本部之東南，因次成河之發育，已造成若干次成山嶺。金頂山東南之次成河谷地，當推金穿窰及海龍壩兩者最爲顯著，前者循斷層發育，後者循岩層走向發育，其方向均略作東北至西南，海龍壩附近，次成谷地尤爲寬擴，爲遵義鄰郊著名產米區域之一，次成谷地之間爲次成山地，繞穹窿中心，排列如環，稱爲向心邊緣山嶺(Concentric Rimming Ridges)如金東山海螺坡及馬槽溝以南之山嶺，均其著例，該處岩層傾角已增至十五度至二十度，傾角方向大致向南或東南，故山嶺形狀多爲單面山，北坡峭立，成爲巖壁，南坡則循傾角，較爲平緩，北種單面山巖壁大都由石灰岩造成，岩質堅硬，往往陡立數十公尺，狀極顯著，如自遵義至金頂山大路所經之倒坐石附近，即其一例。(圖六2)

(乙) 平行山嶺與谷地區 穹形山地區約可以遵義城北之馬橋爲界，遵義以南，構造迥然異致，爲緊湊之褶曲區域，褶曲軸大致自東北至西南南，背斜與向斜交互錯疊，故其地形亦爲長岡寬谷，互相交錯，目前本區地面發育，顯亦在壯年初期，向斜仍爲寬谷，縱順坡河循向斜軸下注，匯於湘水，但次成河已逐漸發育，切割背斜山嶺之頂部，故目前本區水系已略成格子型。次成河之發育程度須視岩層性質與傾角而定，大概傾角較大之處，次成河之發育亦較完美。如遵義城東馮家灣一帶，背斜中心岩層爲二疊紀之頁岩，傾角約三十餘度，次成河谷深切，發育甚佳。

(丙) 遵義盆地 遵義城郊適在上述兩大地形區域之間，其地形四山環抱，平原中拓，約與局部之構造盆地相符，盆地作狹長形，東北至西南較長，盆地周圍有山嶺兩重，均相當於抵抗力較強之岩層，內層山嶺如紅花岡等由侏羅紀砂岩組成，外層山嶺爲三疊紀之紫色頁岩，而盆地本身則係白堊紀頁岩風化而成，目前湘水縱貫盆地，在斬越盆緣山嶺之處，成爲顯著之水口。

(三) 侵蝕歷史

侵蝕史之研究以侵蝕面爲中心。本區地形雜複，侵蝕面之保存較不完全，故研究稍感困難，就目前調查所知，本區侵蝕面較著者約下列兩個：

(甲) 一千五百公尺侵蝕面 一千五百公尺侵蝕面僅見於本區西北之金頂山一帶，金頂穹窿中部諸山，如金頂以東之橫山子，以北之望軍山風岩等，海拔均在一千五百至一千六百公尺之間，高出遵義城郊約七百公尺，試登金頂向東眺望，齊一之峯頂綫極爲顯著。侵蝕面分佈區域之地層均屬寒武紀，大概中部以砂岩頁岩爲多，東部及北部則灰岩爲主，可見山

峯之同高非由於差別風化作用。一千五百公尺侵蝕面之保存，自受穹窿中部地層平緩之賜，但細加研究，山頂之平坦地面實切平岩層傾角，蓋穹窿中部地層最平處傾角約八度，但峯頂面之傾斜則僅一度至五度，故平坦之峯頂面實非構造平台，而為侵蝕面，本區以北婁山關一帶，一千六百公尺左右之山峯甚多，或亦為此侵蝕面之一部。（圖六三）

（乙）三十公尺侵蝕面 本區河谷兩旁，多有顯著之階地，其高度視其所在位置（即距河床遠近）及侵蝕程度略有差殊，普通高山目前河床約二十至四十公尺，階地切平各種抵抗力不同之岩層，為石質階地。如遵義城南之長嶺岡，階地切平直立之三疊紀灰岩，地面平坦如台，自南至北，綿亙四公里有奇，極為顯著，稱為長嶺岡，誠有名實雙收之妙。城南黃土堰一帶，階地切平三疊紀灰岩及頁岩，亦極顯著，故此種階地實代表一長久之侵蝕時期，茲稱為三十公尺侵蝕面。

三十公尺階地分佈殊為廣遍，在本區較大河谷，如金頂山東南文星山為海龍壩間之谷地（茲稱為海龍壩谷地），遵義城西南之桃溪寺谷地，城南之龍洞水谷地（即土壩子一帶），袁河谷地（即長嶺岡一帶）等，均有顯著發育。階地表面常掩有沉積泥沙，沉積物種類各處略不相同，要視其附近岩層之性質而定，如桃溪寺，土壩子，沉積物均為棕黃色粘土，但海龍壩谷地之沉積物則為紅土，此蓋以遵義城南，灰岩頁岩與砂岩交相混雜，而海龍壩谷地附遠，則石灰岩分佈最廣，故兩地之沉積物自稍有不同，沉積物厚度各處亦頗不一律，如海龍壩谷地中，階地表面紅土堆積甚厚，狀如沉積階地，高出目前河床約二十公尺，循金東山地北麓，連亙成帶，地面盛長松柏之屬，耕田甚多，風景特異。

在侵蝕循環中，河流侵蝕與沉積同時進行，為互相輔依之整個作用，故沉積面與侵蝕面（即沉積階地與石質階地）在侵蝕史上實具同一重要之意義。惟沉積階地因易被沖蝕，常較為破碎，高度亦常較低，如海龍壩谷地即有此種情形，石質階地之灰岩小丘常較沉積階地之紅土丘陵略高。

此外，一千五百公尺高山與三十公尺階地之間，羣山錯疊，高度約自一千三百至一千五百公尺，成為猪背山及單面山，峯頂間有切平構造之跡，或尚有其他侵蝕面存在，但因證據不全，地形模糊，難以確定。

（四）水系發育

本區水系以湘水為主。湘水上游發源於婁山關，其支流立溪與羅江則導源於金頂山。本區地面大致自金頂山向東南下降，故河道之自然流向亦略自西北至東南。目前立溪及羅江上游，大致仍自西北流向東南，雖少數次成河已經發育（如海龍壩水），但水系尚略保存原來放射狀之型式，遵義城以南，在構造上入緊湊褶曲區域，水系成為格子型，而原來之順坡

