

祁 连 山 地 质 誌

(第二卷 第一分冊)

中国科学院地质研究所
中国科学院地质古生物研究所
中国科学院兰州地质研究室
北京地质学院

科学出版社

可 适 山 地 布

—— —— —— ——

—— —— —— ——
—— —— —— ——
—— —— —— ——

—— —— —— ——

內 容 簡 介

祁連山地質志第二卷是在祁連山路線地質報告(見第一卷)基础上的进一步綜合研究成果，內容包括自然地理概述、构造-岩相带划分、区域地层研究、岩浆活动和变質作用、大地构造及祁連山地槽发育史等专题，材料丰富，并有許多新的結論，是对于祁連山地区地質結構較全面而深入的研究报告。全书共分为两个分册出版，这是第一分册，包括“祁連山自然地理概述”、“祁連山构造-岩相帶”和“祁連山地层”三部分；其余三个部分另編为第二分册。

本书可供地質、地理以及綜合考察工作者和有关科学硏究人員参考。

祁連山地質志

(第二卷 第一分册)

編著者 中国科学院地质研究所
中国科学院地質古生物研究所
中国科学院兰州地质研究所
北京地质学院

出版社 科 学 出 版 社
北京朝阳门大街 117 号
北京市书刊出版业营业登记证字第 061 号

印刷者 中国科学院印刷厂

总經售 新 华 书 店

1963年7月第一版 书号：2760 字数：340,000
1963年7月第一次印刷 开本：787×1092 1/16
(京)0001—1,100 印张：16 1/8 插页：14

定价：2.60 元

目 录

(第二卷 第一分冊)

祁連山自然地理概述	邵兴亚、王秀芳
自然地理研究簡史	(1)
自然地理特征	(3)
山脉和水系(包括湖泊)	(6)
气候	(15)
冰川	(16)
土壤、农田和动植物	(20)
地貌特征及分区	(23)
参考文献	(28)
祁連山构造-岩相帶	涂光熾
走廊拗陷帶	(29)
北祁連山加里东褶皺帶	(30)
中祁連山前寒武紀褶皺帶	(32)
南祁連山上古生代—中生代拗陷帶	(34)
南祁連山加里东褶皺帶	(35)
南祁連山印支褶皺帶	(35)
柴达木北緣隆起	(37)
参考文献	(39)
祁連山地层	中国科学院祁連山地質隊
引言	(40)
前寒武系	(42)
走廊北山前寒武系	(45)
中祁連山前寒武系	(49)
南祁連山前寒武系	(64)
参考文献	(70)
下古生界(寒武系、奥陶系、志留系)	(72)
寒武系	(76)
奥陶系	(90)

志留系	(128)
北祁连山下古生界(不分系)	(152)
南祁连山下古生界(不分系)	(158)
参考文献	(162)
泥盆系(老君山砾岩)	(163)
参考文献	(170)
上古生界—三迭系	(171)
石炭系	(174)
二迭系	(204)
三迭系	(211)
上古生界—三迭系(不分系)	(222)
参考文献	(225)
中生界	(226)
侏罗系	(226)
白垩系	(233)
参考文献	(242)
新生界	(243)
第三系	(243)
第四系	(250)
参考文献	(256)

祁連山自然地理概述*

自然地理研究簡史

祁連山为我国西北部高大山系之一，早在十九世紀七十年代，即有地質、地理学家开始对它进行自然地理和地質調查及研究。

十九世紀末一二十世紀初，在这几十年中，調查人几乎全为外国人，調查性質多为旅行及探险。調查路線重复，多限于东部及西部几条較易通行之路線。二十世紀三十年代，我国地質、地理工作者开始涉足于祁連山，但工作人員很少，时有时无。調查也主要集中于祁連山之东部及青海湖一带。研究內容大致为祁連山东部山文、古代冰川作用及冰川分期、青海湖之成因及其附近自然地理等諸問題。解放以后，党和政府特別重視我国西北地区的資源开发和发展，組織了大規模的綜合性研究队，进行全面的考察。尤其近几年来，在地質勘測、自然資源利用(土壤、草原、水利)、地球物理測量、航空測量和大地測量、地形測量及制图等方面，随着工作的大規模之开展，积累了不少資料。調查人員之多及研究題目之广泛，远远超过以前几十年之調查研究总量和水平。1956—1958年，中国科学院祁連山地質队在进行地質調查橫穿十五条路線地質同时也收集了一些有关自然地理方面的資料。1958年，中国科学院組織了甘青綜合考察队、祁連山高山冰雪利用研究队。他們在苏联专家的帮助下，取得了不少成績。同时青海省、甘肃省气象局、水利电力局在祁連山設立不少觀測站，收集了不少祁連山区气象、水文資料。資料繁多，我們选其中主要的，按調查年代之先后，列出調查人姓名及其所取得的重要成果。其中难免有所遺漏，仅供参考。

1875年，俄罗斯地質地理学家普尔热瓦尔斯基 (Н. М. Пржевальский)，自阿拉善至大靖入祁連山。以后又在1883年—1888年第四次調查此地，考察范围包括祁連山、昆仑山、柴达木，青海湖以东地区研究比較詳細。东部北大通山(即現称陶来山)及西部之洪堡德山、里特山(現称党河南山及查汗鄂博岭)为普氏发现及命名。他并对山系河流、絕對高度、气候、居民、动植物都作了記載。

1884年，德国旅行家洪堡德 (A. V. Humboldt) 在他著的“中亚山脉及气候的比較研究” (Centralasien untersuchungen über die Gebirgshetten und die Vergleichende klimatologie) 书中提到青海湖附近有大隆起，还談到它与黄河上游的关系。作者認為祁連山与昆

* 本文初稿承蒙施雅风、夏开儒、刘东生諸先生审閱，提供不少宝贵意見，在此致以深切謝意。——笔者

仑山为不同之山脉。

1884—1886 年，波丹宁 (Г. Н. Потанин) 对祁连山东南部地理、植物研究得較詳細，首次提出青海湖的形成可能与日月山之隆起有关。

1892—1894 年，俄罗斯伟大的地质地理学家奥布鲁契夫 (В. А. Обручев) 曾先后两次到达祁连山，巡视山边并在中部穿越了数条路綫。認為祁連山大体上由北西西走向和彼此被构造成因谷隔开的許多山脉組成，并查明了祁連山系有九条山脉，而不是从前所認為的 2—4 条。奥布鲁契夫命名了六条新山脉，其名称为：俄罗斯地理学会山脉、李希霍芬山脉、波丹宁山脉、穆士凱托夫山脉、謝苗諾夫山脉和休斯山脉（即現称陶来南山、走廊南山、日月山、柴达木山、茶卡南山、疏勒南山），对祁連山作了全面而扼要的描述。河谷、山脉、高度、山文特点、冰川雪綫等也均有記載，并提出兰州—西宁地带为祁連山与昆仑山衔接处。出版之专著有：“中亚中国北部和南山”、“亚洲地理著作选集”三卷及“祁連山自然地理”等。到目前为止，这些著作仍不失为研究祁連山自然地理之重要参考文献。

1894 年，斯坦因 (G. R. Stein) 在阿尔金山北坡罗布諾尔—敦煌作了観查，認為阿尔金山到祁連山变为洪堡德山；里特山为独立山脉而非洪堡德山的西南延长部分。1912 年，他在“中亚及中国西部探险記”卷Ⅱ中有关于祁連山西部安西—酒泉和酒泉—李希霍芬山—黑河上游—陶来河谷—疏勒河谷—黑河上游—李希霍芬山—兰州的地形、河流人文叙述。1922 年，出版有甘肃、新疆部分地区地形图(1:500,000)包括敦煌到张掖地带。

1899 年，柯茲洛夫 (П. К. Козлов) 对祁連山西部有較詳細的描述。他对敦煌—安西—玉門盆地、祁連山西部、哈拉湖南到柴达木边缘地区地质、气候、动物、概况进行了叙述；还談到青海南山和黄河之概况，并編了不同比例尺的祁連山地图。1905 年，他又經蒙古到祁連山南麓，所經路綫与普尔热瓦尔斯基相差不多，这里不多叙述。1909 年，他的考察队測量了青海湖的深度，描述了湖区附近的地理概况。

1938 年，我国地质学家孙健初对青海湖附近地势、地质及湖之成因进行了探討。作者認為青海湖附近的地质构造原为一向斜层，昔日青海湖—黄河有一古河道，适沿此向斜軸部分布，河道因断层分成三段：西段未受大断层影响，成为今日之布哈河；中段因断层关系，致东部地势高起，西部陷下，而形成倒淌河；东段亦略受地层錯断之影响。总的來說，此湖泊之成因为地层断陷，集水汇集而成者。

1941 年，李承三、周廷儒参加西北史地考察团，对青海、甘肃自然地理进行了考察，他們着重研究了青海湖的自然地理和游牧活动。考察結果大都发表在“地理”杂志上 (1944 年)。

1946 年，翁文波、李德生研究了祁連山西段第四紀冰川作用。作者指出：此带曾发生过四次冰川作用：第一次发生在玉門砾石层堆积之前，冰期初堆积有玉門砾石层 A；第二次发生在玉門砾石层 B 堆积之前；第三次冰期后形成河床卵石堆积冲积阶地；第四次冰期产生現代河床。

同年，刘增乾^[7]对祁連山东部源附近之冰川地形作了观察和描述。他认为祁連山北坡古代冰川可分为两个冰期：第一冰期分布广泛，遍布大通河谷，海拔2,700米以上皆可見到；第二冰期局限于高山地带。作者推論冰川时代可能为第四紀。

1948年，陈梦熊^[8,9]在青海門源先蜜寺附近进行了自然地理考察，对地形、居民、寺院及林业进行了描述。

1950年，陈梦熊^[10]詳細地論述了祁連山东段山脉，他认为广义的祁連山的地理范围，应南以黄河为界，包括拉脊山；东南以渭河为界，并将景泰一带低山也划入祁連山区内。

1958年，中国科学院甘青綜合考察队在苏联专家波札里茨基（К. Л. Пожарницкий）教授、彼得洛夫（В. П. Петров）教授帮助下，以两个月的时间，对河西走廊、柴达木盆地、祁連山作了以地质、经济为中心的考察。

1958年，施雅风等^[11]詳細地研究了青海湖区的地貌及自然地理，綜合描述了湖区水文、气候的特征，并提出了地貌类型的垂直分带和分区。作者认为青海湖的成因是由于新构造运动晚近隆起及气候变干燥，黄土堆积堵塞而成。

1958年，施雅风对祁連山和阿尔金山作了自然地理綜合叙述，指出祁連山是冰蝕、干燥剥蝕占优势的断块山地；初步划分了山脉及水系，并对全区地貌划分为五区；对各地的地貌特征作了論述。

1958年，中国科学院高山冰雪利用研究队^[12]在苏联专家 П. Д. 道尔古辛的帮助下，考察了祁連山現代冰川，詳尽地論述了冰川的分布、类型、儲水量，积累与消融特征、結構及运动；指出了祁連山現代冰川共有千余条，总储水量在四百亿公方左右，为一巨大之水利資源。他們提出有經濟价值的冰川主要为野馬山、走廊南山中段、柴达木北緣山地与冷龙岭北坡四处。在如何开发利用冰川資源，采用人工黑化促进冰雪融化方面，也取得一定的成果。

1956—1958年，中国科学院祁連山地質队在进行地質調查同时，也曾注意收集了一部分有关祁連山自然地理方面資料；对山脉、水系、地形、地貌及气象等都有一些初步的認識，这些我們將分別列入本报告中。

應該說明的是：祁連山自然地理概述这一章在祁連山地質志中，是属于概略介紹祁連山的性質，使讀者具有初步的地理概念，以便于順利閱讀以下各章节，并非专题性的自然地理研究报告。

自然地理特征

祁連山位于青藏高原东北部，为我国著名的高大山系之一，它跨越甘肃、青海两省，所占据之經緯度为东經 95° — 103° ，北緯 36° — 40° ，东西延长1,000—1,200公里，南北寬达300—400公里，总的面积約为28,500平方公里。在地理位置上，它东北面以河西走廊为界，西端与阿尔金山相連，南以柴达木盆地、东南以黄河、东以六盘山为界。

祁連山由一系列的北西西-南东东方向的高山和谷地組成，其北部相对隆起幅度較高，南部較小，因而形成不对称的挠起。山区一般海拔高度为3,500—4,000米，不少高山超过了5,000米。全区以哈拉湖周围地区地势最高，疏勒南山超过了6,000米，最高山峯(团结峯)为6,305米，山地内部山岭与河谷之比高一般为数百米，有时可达千米以上(图I-1)。

祁連山是属于晚近地质时代中亚細亞巨大隆起的一部分，在大面积的一級隆起上重迭了二級綫状构造运动(綫状隆起)，因而形成綫状排列的山脉。在祁連山区主要构造綫方向为北西西，但也有北东方向的。由于两种方向的构造綫存在，許多山間盆地呈菱形(如木里盆地、大通盆地)，两端封閉或半封閉。从山脉走向及菱形盆地的形态不难看出，地质构造是影响和控制地形发育的最主要因素之一。

在此处值得提出的是本地区具有如下几个特点：

1. 高山和谷地之寬度几乎相等，或山脉較河谷略寬，如在中段(酒泉—德令哈路綫)所見(表 I-1)：

2. 祁連山水系受构造控制呈北西西向不連續平行排列状，大多数河流发源于哈拉湖及其以东地区。除湟水、大通河、庄浪河流入黃河外，均属內陆水系。河流上游均具有寬

表 I-1

高 山	寬 度 (公 里)	谷 地	寬 度 (公 里)
走 廊 南 山	20		
陶 来 山	20		
陶 来 南 山	10—20	陶 来 盆 地	15—20
疏 勒 南 山	35	疏 勒 盆 地	15—20
哈 拉 湖 南 山	30	哈 拉 湖 盆 地	30

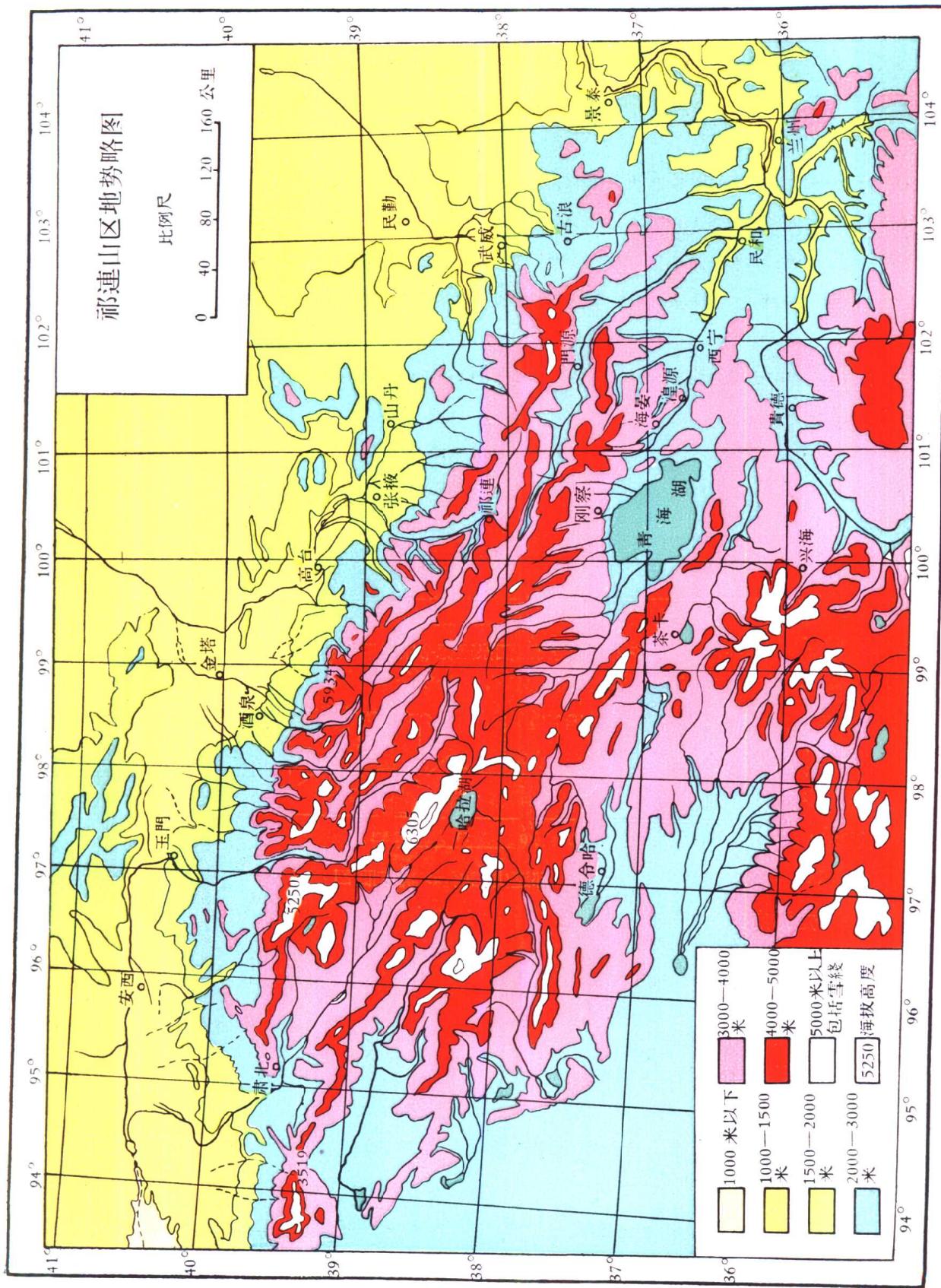
广的河谷，下游橫穿山脉时，切割很深，往往形成峽谷。

在气候上，祁連山比四周邻近地区湿润，但山区内部东段与西段有显著的不同，西段是以大陆性气候为主，东段則受到了东南季节风調剂，因之东部比較湿润，西部較干燥，高山比谷地湿润，气候垂直分带明显。

第四紀冰川作用在祁連山有着广泛发育，古代冰川作用所形成的地形——U形冰槽谷、角峯、冰斗等組成了祁連山高山区地理景觀的重要部分之一。現在冰川广泛分布于海拔4,500米以上高山区，整个山区雪綫大致是自东向西逐渐升高，而西北坡又比南坡低，(大致在4,500—4,700米之間)。

新构造运动在山地边缘比較发育，特別表現在夺河与倒流、阶地及山麓冲积錐的发育及新地层的挠起及褶皺等方面。

图 1-1



山脉和水系(包括湖泊)

1. 山脉之分布及其名稱

祁連山是由一系列北北西方向的平行山脉組成的复杂山系，中間为一些平行的河谷分开。山区内部海拔4,000米以上的高山地帶約占全区总面积之三分之一，不少地区超过了海拔5,000米。在高山頂部时常見到有現代冰川之发育。从山系之整个形势来看，其北部相对隆起高度較大，而南部較小；中部哈拉湖以北地区絕對隆起最高，东西段則較低。

在祁連山中段（酒泉—德令哈）可以明显的划分出六条山脉，由北向南排列如下（图I-2）：

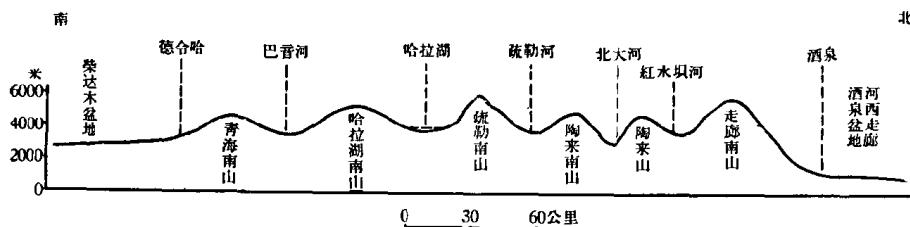


图 I-2 祁連山区酒泉至德令哈地形剖面图

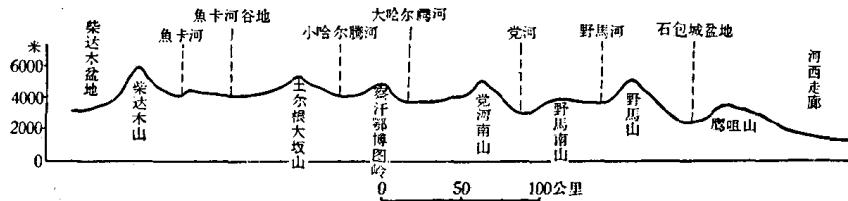


图 I-3 祁連山区西段地形剖面图

走廊南山（李希霍芬山）

陶来山

陶来南山（亚历山大山）

疏勒南山（修士山）

哈拉湖南山（洪堡德山）

青海南山

向东、向西山系都有一些变化，西段（安西一大柴旦）較为复杂，山系分叉較多（图I-3），而东段則比較簡單。

由于祁連山区面积广大，組成山系也比較复杂，过去对山脉沒有統一命名。当地居民对某些山脉給了一些名称，如可可諾尔岭（即青海湖山之意）、野馬山……等，但是又隨調查者所見先后也作了一些命名，因而使这些山脉名称相当混乱，有时同为一条山脉由于名

称不统一，很易造成誤解。这样势必給在該区工作者和參閱祁連山有关文献时，造成很大的不方便。我們認為完全有必要将祁連山区各条山脉作一暫時統一的命名。

首先讓我們追索一下过去某些山脉命名的經過。普尔热瓦尔斯基曾四次来中国西北部考察，在他第三次旅行到祁連山时，东部北大通山、南大通山（現称陶来山）及西部洪堡德山、里特山（現称党河南山及察汗鄂博图岭）为普氏命名。1892—1894年，奥布鲁契夫二次調查祁連山，并在祁連山中部穿越了一条路綫，他查明了祁連山系由九条山脉組成，新发现六条山脉，其命名为亚历山大山（后改为俄罗斯地理学会山）、李希霍芬山、波丹宁山、穆士凱托夫山、謝苗諾夫山及修士山（即現称陶来南山、走廊南山、日月山、柴达木山、茶卡南山及疏勒南山）。另外还有一些当地居民习称，如老爷岭（冷龙岭）、木垒山（陶来山）等等。

現将过去，現在新老名称列表如下（表 I-2）：

表 I-2

現用名	曾用名（命名人及年代）
1. 走廊南山	李希霍芬山（奥布鲁契夫，1894年）。
2. 陶来山	木皇山（当地居民称）、北大通山（普尔热瓦尔斯基，1888年）。
3. 陶来南山	亚历山大山或俄罗斯地理学会山（奥布鲁契夫，1894年）。
4. 疏勒南山	疏勒山（当地居民称，旧地图上一般名称）、休斯山（或称修士山）（奥布鲁契夫，1894年）。
5. 青海南山	可可諾爾岭（当地居民称青海湖山之意）。
6. 党河南山、哈拉湖南山	洪堡德山（古穆博达里岭）（普尔热瓦尔斯基，1888年）。
7. 察汗鄂博图岭	里特山（普尔热瓦尔斯基，1888年）。
8. 賽什騰山、柴达木山	达肯达坂山（蒙語柴达木山之意）、穆士凱托夫山（奥布鲁契夫，1894年）。
9. 茶卡南山	謝苗諾夫山（奥布鲁契夫，1894年）。
10. 日月山、同布山	波丹宁山（奥布鲁契夫，1894年）。

在这里我們引用奥布鲁契夫院士在“祁連山地理”（1954，手稿）中的一段話：“給地理单位——山脉、河流、湖泊、个别山峯以名称时，应当首先是所在国家政府或科学硏究机构的事，只有在旅行家或航海人員初次发现的地方，他們才給以新的命名，不考慮到当地居民的已有名称。但不能認為中国是早期未知地区，它很早就有科学文献，并被自己的科学家硏究过，因此在五年前中华人民共和国成立后，它的政府或科学院有着全权或者承認以前旅行家的命名、地理命名或者代替以当地居民之名称或新称呼”。我們非常同意院士的意見，用有貢獻的調查者的人名来命名山系，当然包含着一定的紀念意义，但不一定必要，也不符合我国的传统习惯。原来已有名称的就无理由加上外人命名；如果采用外国封建帝王名称或帝国主义分子姓氏来命名山系，就更为荒謬。根据以上情况，在国家未正式給祁連山系命名之前，我們建議暫以自然地理位置来命名山脉，这样表示可能給人以清晰的地理概念，如走廊南山（原李希霍芬山），即說明它位于河西走廊以南的一条山脉。陶来南山、疏勒南山均位于北大河（陶来河）和疏勒河以南，另有些山脉，当地已叫习惯的山系名称如烏鞘岭、土尔根大坂等，我們也不作更改。經過几年来，在祁連山区进行的綜合

表 I-3

西段(安西至大柴旦)	中段(酒泉至德令哈)	东段(武威至贵德)
1. —	走廊南山	冷龙岭, 烏鞘岭, 毛毛山
2. 鷹咀山 石包城山間盆地	珠龙关-黑河, 俄博河谷地 陶来山 北大河(陶来河)谷地	庄浪河 馬雅雪山
3. 野馬山 野馬河谷地	陶来南山 疏勒河谷地	大通河
4. 野馬南山 党河谷地	疏勒南山 哈拉湖盆地	大通山, 大坂山(青石岭)
5. 党河南山 哈尔屯河谷地	哈拉湖南山	
6. 察汗鄂博图岭 小哈尔屯河谷地	巴音河谷地, 布哈河-青海谷地	湟水谷地
7. 土尔根大坂 魚卡河, 塔塔稜河谷地		
8. 柴达木山賽什騰山 大小柴旦盆地	中吾次山, 青海南山 德令哈盆地, 希里沟盆地, 茶卡盆地	拉脊山 黄河
9. 錫鐵山	茶卡南山	

性調查，我們試作一初步命名和對比如表 I-3。

以上意見，很不成熟，歡迎批評指正。同時，在這裡我們還要提出，在引用祁連山各條山脈名稱時，最好能採用表中名稱的專用字，一般使用同音異字時，也易造成混亂，如陶來山，有人寫作“托萊山”，有人寫作“討賴山”，也有人愛用“陶萊山”，建議一律採用“陶來”二字，其他均與此同。

2. 各山脈一般概況

下面我們按照每條山脈次序，由西向東簡要描述：

照壁山、鷹咀山、妖魔山 位在玉門以南，昌馬盆地以北一帶。照壁山高 3,000 米，山頂呈一略帶傾斜的古侵蝕面。鷹咀山高 3,500 米，表面呈半荒漠狀態。妖魔山高 4,500 米，在夏季也常有積雪，山頂由石灰岩形成了剝蝕刃脊形態，而在下部山坡則較平坦。

走廊南山 位在河西走廊以南，西起昌馬盆地東邊，東延至天祝、烏鞘嶺一帶，東端稱冷龍嶺，烏鞘嶺，毛毛山。為祁連山系中綿延最長，縱深最廣的山脈，高山巍峨。西段高度約 4,500 米，中部較高，在紅水壩上游山峯與酒泉盆地之比高差可達 3,500 米以上，最高處可達 6,000 米(北什念山)，至東部又逐漸降低到 3,500 米。在黑河以西寬度可達 50 公里，東端較窄約 35 公里，雪峯分布在 4,500 米以上山地，北坡由於強烈的上升(新構造)切割及侵蝕作用，常成峽谷，如在錫鐵山附近北大河與山頂之比高可達 1,200 米以上而水平距離僅 1,000 米，平均坡度達 45°，而在此段之北大河谷地只有 50—100 米寬，最窄處祇有 20 米。在白楊河口、梨園河口、黑河河口等地普遍形成上述類似現象。

冷龍嶺 位在武威以南，黑河以東地區，東西長約 300 公里，南北寬約 20—40 公里，

高度在 4,000—4,800 米，最大山与谷地之比高約 1,000 米，在老虎沟一带山岭較为平緩，門源以北現代冰川发育，雪綫在 4,200 米左右。

陶来山 位在黑河以南，陶来河以北地区，寬約 20 公里。在祁連县以西，高度与走廊南山接近，在柳沟泉附近(北大河西边黑大坂)二条山脉只有干沟之隔，逐漸合并成一条山。西段无雪山，中段雪山出露零散。一般山高 4,600—5,000 米，最高峯接近 5,500 米，陶来山北坡河流溯源侵蝕作用強烈。

野馬山 位在祁連山区的西北部，石包城南，野馬河北，許多山峯都在 5,000 米以上，是祁連山西段的巍峨高山。西北部很多河谷发源于此山麓，山口一般在 4,500 米(如紅山大坂)左右，整个山地呈不对称山岭形态，北坡长而南坡短。

陶来南山 位在陶来河南，疏勒河北地区，东西延长 200 公里，寬約 10—20 公里，山脉一般高度在 4,000 米以上，山峯一般高度均超过 4500 米，多为終年不融之冰雪复盖，山岭脊部被切割另碎。

大通山 位于大通河与布哈河之間的寬广山地。山脉的軸綫偏北，西接雪霍里雪山，东延部分为大板山。从整个山脉的垂直形状来看，北坡陡峻短促，南坡則是寬有 65 公里长的平緩斜面(木里江藏丫口附近)，直至布哈河谷，主体約寬 15 公里。山脉平均高度为 4,000—4,200 米，山頂多呈鋸齿状，岩石受到冰川剝蝕作用強烈。

野馬南山 位于野馬河南，党河北，整个山势較平緩，山岭高度在 4,000 米左右，仅高出野馬河谷 300 米左右。山頂平坦，呈半荒漠形态，代表了上升的古剝蝕面。

疏勒南山 位于疏勒河与哈拉湖盆地之間，山脉的主体在哈拉湖北，呈东西走向，全长約 300—350 公里，寬約 30—40 公里，为祁連山隆起最高处，5,000—6,000 米的高山地分布面积很广(見图 I-4)为冰雪复盖，主峯——团结峯高达 6,305 米(高程根据中国科学院高山冰雪利用研究队資料訂正)。1956 年，我队第 VI 条路綫曾經過此处南坡，因現代冰川发育，雪峯团集在一起組成了块状山，为紀念此次科学考察工作命名为团结峯，其意义在于象征各族人民的团结一致，統一在党的领导下，共同建設社会主义祖国。

党河南山 位在党河与哈尔騰河之間，全长約 200 多公里，它的西北端至当金山口与阿尔金山相連。主脊山体較寬，向西变窄成条状，山地高度由东向西減低，在烏兰大坂以东有現代冰川。山脉一般高度 4,500—5,000 米左右，4,500 米以上山脊皆复盖了殘存的冰雪，也有少數超过 5,000 米的高峯，

哈拉湖南山 位于哈拉湖以南，巴音河以北一条比較低的由許多平頂山組成的山脉。由北向南逐漸有降低之势。海拔高度在 4,500 米左右，山岭相对比高甚小，北坡比高在 50—200 米，南坡达 300—400 米以上。山頂有积雪复盖，終年不化。

察汗鄂博图岭 位于大小哈尔騰河之間，長約 120 公里，中間寬而两头較窄，平均寬 15—20 公里。一般高度超过 4,000 米，西段較低，中段較高(超过 5,000 米)，冰川发育。在伊克大坂(4,500 米)附近为一寬达 25 公里之准平原型山頂。

土尔根大坂山 位于小哈屯河以南，魚卡河以北地区，長約 200 公里，寬 10—20 公

里，山脉高度在3,500—5,000米，中部地形较高，切割剧烈，山顶多终年积雪，东部地形略低，呈平缓残丘形态。

柴达木山 位于祁连山区西南边缘区，大柴旦—塔塔拉河以北地区，山势西段较低（3,800—4,000米），东段山势陡峻（超过5,600米），拉木大坂高4,000米。

青海南山 位于布哈河—青海湖以南，茶卡盆地以北，山脉宽约8—10公里，长约400公里。山顶高度在3,500—4,000米，东端狭窄，地势较为平坦，呈馒头状丘陵，显出准平原形态。

拉脊山 位于西宁以南贵德以北地区，长约80公里，山脉高度4,000米，与湟水谷地比高差可达2500米左右，形成了险峻的山峯。南坡切割冲沟发育，造成了破碎地形景观。

3. 水系概述

按水系发育情况来说，祁连山区大部分河流均属于内陆河。除了大通河、湟水、庄浪河几条大河和祁连山最东北的一些小河流外，其他河流均无出口通向海洋。祁连山北坡

表 I-4

黄河水系	内 陆 水 系	
	西北内陆水系	山区内流水系
大通河(包括湟水)，庄浪河	巴音河(安格尔河) 鱼卡河 塔塔拉河 哈尔腾河 疏勒河(包括小昌马河、踏实河、野马河、党河)。 北大河(包括陶来河、红水河) 甘州河(包括黑河、俄博河) 石羊河	哈拉湖水系 布哈河及青海湖水系

的地表水最后均流入黑河(弱水)及疏勒河中，二者进入沙漠戈壁后逐渐消失。祁连山南坡流水最后都汇集到青海湖、哈拉湖及其它内陆湖泊。因此，我们将祁连山水系分为二大类：1. 内陆水系；2. 黄河水系。内陆水系又可分成山区内流水系及西北内陆水系（见表I-4）。

水系大致成不连续平行排列状。河流的方向同样受构造的控制，河流主要方向为西北或南转，很少一部分为北东向或似南北向。五条主要大河均发源于哈拉湖隆起带东西，(北大河，疏勒河，党河，布哈河，大通河)。很明显的可以看出，各大水系的河谷与河道很不相称，河谷宽达数公里到十数公里，而河道宽不及百余米，往往在河流上游具有宽广平坦之谷地，在下游横切山脉走向时，形成峡谷切割强烈，深度可达数百米。如北大河、黑河等。

下面我们将几条较大的河流进行描述：

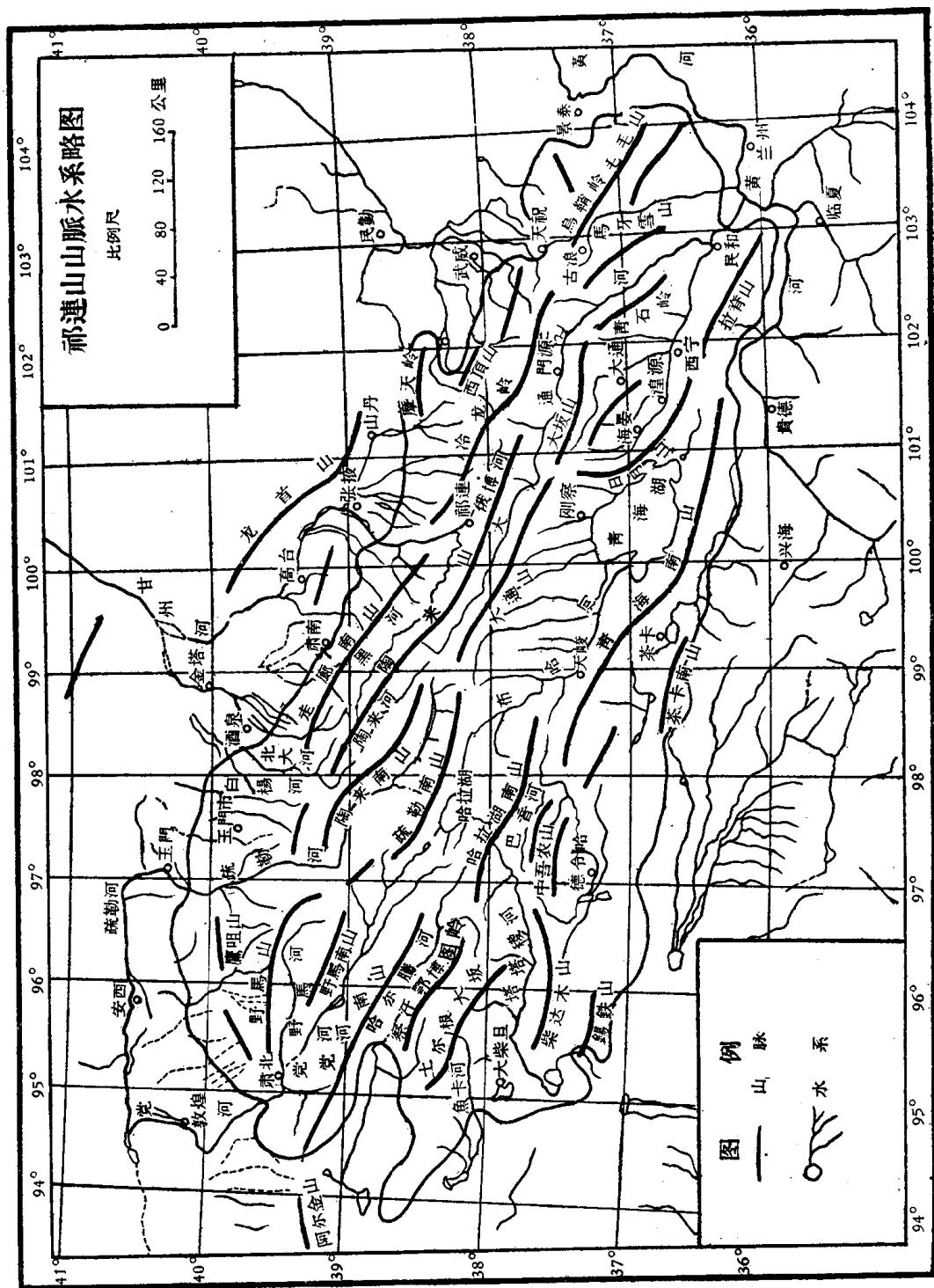


图 I-4

(1) 西北内陆水系

疏勒河 位于陶来南山与疏勒南山之间的疏勒河谷地中，发源于疏勒脑，向北西方向流，在切入走廊南山时，转向北流，在玉门县一带叫昌馬河。它的支流有踏实河及党河，党河发源于哈拉湖东隆起带之两侧，经南胡、敦煌入疏勒河，洪水时上游有水流，野馬河是党河的一个支流。党河由哈薩墳分界，以西渐进入疏勒峽，以东非常开扩，河道迂折，形成浅滩。疏勒河谷宽约在黑刺沟口约25公里，河谷东西向，南北呈不对称之形状，南边比较平缓，北边陡峻，河谷中有冰磧砾石及冰磧物(图I-5)。

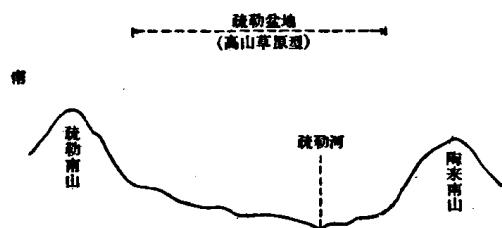


图 I-5 疏勒盆地示意剖面图

北大河 位于陶来山与陶来南山之间的谷地内，上游亦分东西两支，丁字形河谷显著。东支较长，称陶来河。二者在高崖泉汇合，向北穿过走廊南山，注入酒泉盆地。陶来河谷在陶来公庄附近，宽达11公里。在高崖泉与白水河水之间分布着一些残丘，因此将此盆地清楚的分成东西两部分。西通魚儿紅上游，东经白水河子、陶来公庄，可达黑河及疏勒河上游。在高崖泉以下，河谷切割强烈，形成峡谷，长40公里。

甘州河(下游称弱水) 分布在走廊南山之北麓，石羊河之西。由黑河俄博河汇合而成。

黑河 位于陶来山与走廊南山之间的谷地内，横贯东西，为祁连山东部最大河流。河谷呈丁字形分成东、西两岔：西岔叫黑河，长约180公里；东岔叫俄博河，长约80公里。在黄番寺二者汇合后，横穿山脉走向，流向改成北西，至鶯落峽出山。北流经张掖山丹河、黎园河、摆浪河等。黑河西支上游谷地宽广，可达30公里(玉石沟附近宽15公里)，极为平坦。东支上游谷地亦宽达15公里，沿河谷冰磧物与阶地发育。在西距黄番寺50公里处，开始下切，使峡谷与小盆地相间，切割深度可达300—500米。

白楊河 位于北大河与疏勒河下游之间，自南向北流动，发源于陶来山、黑大坂之北坡，经天生桥—山峡口—青羊沟到海山川南没入沙漠。长约90公里。河流横穿山脉，切割强烈，时常形成盆地与峡谷相间，在青头山以西峡谷长达11公里，白楊河中游河床宽500—1,000米，而在山峡谷狭窄处，最宽不超过100米，部分宽只5—20米。河谷两岸有阶地发育，可分四级，其中以第三级最宽。

石羊河 位于走廊南山东端山坡的北麓。上游有古浪河、黃羊河、杂木河、白塔河、西营河、东大河等支流，在武威集中以后，向东流5公里与紅水河汇合后称石羊河。在沙川堡分为二支，后均没入沙漠中。水流不大，河谷宽1—2公里。时常在河谷西岸有1—2级阶地。在河流出山口处，形成峡谷。在西营河上游，錢川子、响水河下切达100多米，河床宽50—60米。杂木河上游也看到相同之现象。