

地理教学参考資料

第十三輯

(1959 年 7 月)

上海教育出版社

地理教學參考資料

第十三輯

(1959年7月)

上海教育出版社

一九五九年·上海

地理教学参考资料

第十三辑

(1959年7月)

•

上海教育出版社編輯、出版

(上海永福路123号)

上海市书刊出版业营业许可证出090号

商务印书馆上海厂印刷 新华书店上海发行所总經售

•

开本：787×1092 1/32 印张：2 7/16 字数：68,000

1959年7月第1版 1959年7月第1次印刷

印数：1—9,065本

统一书号：7150·613

定 价：(八) 0.22 元

編輯例 告

- 一 本社为配合学校地理教学需要，特編輯“地理教学参考資料”，供地理教师参考。
- 二 本書蒐集国内主要报纸、期刊上有关地理方面的資料編成。今后每半月或一月編印一輯。本輯系 1959 年第十三輯，所收資料，报纸截至 1959 年 7 月 10 日，期刊截至 1959 年 7 月份。以后的資料編入下一輯。
- 三 本書編次分中国地理、世界地理和自然地理三大部分。中国地理資料按全国、分区順序排列；世界地理資料按大洲、分國順序排列；自然地理資料基本上按岩石圈、大气圈、水圈、生物圈順序排列，以便查閱。
- 四 本書所收資料都附有資料出处，以便查閱。其中有些資料系部分摘录。有些重要的报告、公报，不宜摘录，且字數較多，可能出單行本者，未收集在內。
- 五 祖國建設發展日新月异，本書所采用的資料，在時間上仍不免受到一定限制，讀者在引用时，如已有新記錄出現，希望以最新材料为准，勿拘泥于本書所載的資料。
- 六 本社編輯資料缺乏經驗，遺漏錯誤之处，在所难免，希望閱者随时指出，以便改进。

上海教育出版社

1959 年 7 月 15 日

新 图 介 紹

中国地理教学挂图（以下为对开图，附說明書）

华北区：华北平原、泰山、官厅水庫、塘沽新港、青島海濱一角。

华中区：井岡山茨坪风光、廬山、武鋼大冶鉄矿一角、武汉長江大桥。

华东区：黄山、佛子嶺水庫发电站、舟山漁港、上海黄浦江与苏州河会合处、杭州西湖一角。

华南区：武夷山、桂林山水、海南島风光、广州海珠桥边风光。

云貴区：云南路南县的石林、黄果树瀑布、昆明滇池风光。

四川区：峨眉山、四川盆地上的梯田、長江三峡、都江堰。

西北区：黄土高原上的梯田、玉門石油矿区一角、火車过秦嶺、延安风光。

新疆区：天山牧場、克拉瑪依石油矿区一角、吐魯番的葡萄园。

內蒙古区：大兴安嶺的原始森林、內蒙古草原的羊羣。

世界地理教学挂图（以下为对开图，附說明書）

初級中学地理教学挂图第二組：在北冰洋航綫上、列宁运河、莫斯科紅場、尼罗河下游、非洲的热帶草原、亞馬遜河流域、澳洲的桉树林、南极捕鯨等。

“地理教学丛刊”即将出版

为适应学校提高地理教学质量的需要，研究和讨论中小学地理教学问题，本社计划出版“地理教学丛刊”，作为经常介绍地理教学经验和讨论地理教学问题的园地。

本丛刊内容包括：地理教学理论的研究和讨论；地理教学经验的交流和推广；对教材分析和教法研究的心得和体会；地理基础知识的介绍；乡土地理的调查和研究；地理课外活动的经验介绍；以及地理问题解答、名词解释和图书评介等。

第一辑将于1959年9月（开学前后）出版。希望各地中小学地理教师 and 关心地理教学的同志都来支持丛刊的工作，使它能经常为提高地理教学质量起应有的作用。

上海教育出版社

1959年7月

目 录

一 中国地理

(一) 全国性地理資料	1
(1) 气候	1
西藏高原对我国南部天气的影响	1
(2) 交通運輸	9
1959 年头五个月全国新建改建公路近两万公里	9
(二) 分区地理資料	9
(1) 华北区	9
太行山上兴建铁路	9
山西省大同十年来的变化	10
(2) 华东区	11
長江三角洲的自然环境	11
上海港优越的地理位置和自然条件	16
(3) 华中区	17
江西省景德鎮十年来的巨大变化	17
(4) 云貴区	19
貴州省积极發展特用經濟林	19
貴州省遵义市的工业迅速发展	20
(5) 四川区	21
四川省石油工业大發展	21
高原上的新城——甘孜	21
(6) 西北区	21
祁連山区有了公路網	21

陕西省延安工业迅速发展	22
宁夏平原水利事业发展情况	22
宁夏回族自治区青铜峡黄河铁桥通车	25
(7) 新疆区	52
“冰山之父”——慕士塔格山	25
(8) 内蒙古区	26
内蒙古自治区的资源	26
内蒙古自治区的兽中珍宝	27
内蒙古自治区包头昆都仑河水庫在建設中	28

二 世界地理

(一) 綜合性地理資料	29
欧亚两洲的分界綫	29
1959 年上半年社会主义各国經济建設發展迅速	30
談談民族主义国家	33
波罗的海和平周	36
“里約热內盧公約”	37
(二) 各洲地理資料	38
(1) 苏联	38
苏联大力發展紡織工业	38
“友誼鐵路”从阿克斗卡到国境段 1959 年 7 月 1 日正式通客車	39
(2) 亞洲	39
蒙古人民共和国加速社会主义建設的三年計劃	39
蒙古人民共和国农牧业 1959 年上半年取得显著成績	43
蒙古人民共和国的首都——烏兰巴托	43
朝鮮民主主义人民共和国电力工业飞速發展	44
今日的越南民主共和国	45
越南南北的对比	46
印度喀拉拉邦两年来的变化	47

伊拉克共和国發展民族經濟	50
塞浦路斯簡介	52
(3) 歐洲	53
波兰人民共和国海洋事业的迅速發展	53
匈牙利人民共和国大力發展动力生产	54
羅馬尼亞人民共和国人口增長迅速	54
阿尔巴尼亞人民共和国發展电力工业	54
德意志民主共和国紡織工业品产量增長迅速	55
西德人口数目	55
薩尔簡介	56
歐洲五个面积最小的国家	56
(4) 美洲	57
拉丁美洲簡介	57
玻利維亞的錫矿国有化	60
智利簡介	61
(5) 澳洲	62
澳洲土人的悲惨生活	62

三 自然地理

(1) 宇宙知識	63
月亮上有多少大气	63
苏联最近公布的历次發射火箭一覽	63
(2) 地球	65
苏联科学家两年来观天测地的巨大收获	65
(3) 气象与气候	67
雷雨	67
看云预报雷雨	67
預測冰雹	69
竹子预报天气	69

天气諺語簡釋.....	70
(4) 水文	70
什么是冰川.....	70
(5) 地質与矿藏	72
石油的种类及其形成.....	72

一 中国地理

(一) 全国性地理資料

(1) 气候

西藏高原对我国南部天气的影响

我国南部有着多种多样的特殊天气，如冬季在川黔一带是多云霧阴天的季节，江南丘陵是全国著名的春季多雨区。春末夏初，在長江中下游有恼人的梅雨天气。在夏季，华西及陕、甘黄土高原一带有时出現旱灾。秋季，在两湖盆地正是秋高气爽的好天气，但在四川盆地却是秋雨連綿，久雨不晴。为什么会产生这些特殊的天气現象呢？这主要是与西藏高原有着分不开的关系。

西藏高原位于我国西南部，約在北緯 27° — 40° 附近，和东經 75° — 102° 之間，东西長約二千八百公里，南北寬約一千三百公里，面积二百多万平方公里，占全国总面积四分之一弱。平均海拔高度在四千公尺以上，許多高山都在五千至六千公尺以上。高原高度几乎占到冬季中緯度对流層厚度（一万公尺）的二分之一。西藏地势不但高聳，而且面积广大，所以对东亚大气环流發生很大的影响。

在冬季，西藏高原正位于西風环流的途徑上。西風环流約在东經 75° 附近开始分成南北两支，沿高原南北边缘向东运行；到东經 140° 日本南部上空，南北两支急流①会合，繼續向东越过太平洋到达北美大陆。

西藏高原不但对西風环流的运行發生障碍作用，并且具有动力的作用和热力的作用。由于西藏高原海拔高，面积大，在冬季太阳南移，高原面上輻射冷却特別强，而且地面积雪把太阳輻射能大量反射空中，更使得

① 急流：在西風流中最大風速处的气流称急流。

溫度降低。在高原南側形成很大的溫度梯度，使得西風南急流更加強大。在冬季高原上的溫度低於四周同高度的自由大氣，所以除東南部是熱源外，其餘全為冷源。相反地，到夏季太陽北移，高原面上由於輻射增溫，所以溫度比四周同高度的自由大氣溫度為高，因此成為熱源。在高原邊緣的低層圍繞着氣旋性氣流，向上轉為反旋性的氣流。同時西藏高原夏季正好位於副熱帶高壓帶，所以在高原上被暖高壓脊所控制。由於高原上冬夏熱力的變化，和西風環流的進退，對我國南部天氣有着很大的影響。

我國南部四季天氣的特徵和演變，都與西藏高原的屏障作用和動力作用^①的影響有關，例如雲、貴、江南丘陵的冬春天氣（昆明准靜止鋒、南副鋒活動的結果）以及四川冬季天氣的特徵。春夏之交，我國東南部的梅雨天氣、四川的秋雨天氣等，以及華西夏季的旱災，都是西藏高原動力作用影響的結果。但動力作用往往由於熱力作用下加強或減弱的，兩者不是互相對立的，而是相互聯繫不可分割的。下面分別談談西藏高原對我國南部四季天氣的影響。

1. 冬季：在冬季我國地面全部被蒙古高壓所控制，而高空是由西風環流所控制，二者是中國冬季天氣的主宰。西風環流在西藏高原以西分成兩支，南支較北支強。南支沿喜馬拉雅山自西向東流動，經緬甸的阿拉干山東面時，形成一個高空槽，這就是阿拉干槽，又稱滇緬低壓槽，槽的高度是一千五百至六千公尺。冬季西南暖流沿此槽進入我國西南部，給西南部帶來了大量的暖濕空氣，對西南地區的天氣影響很大。北支沿高原北緣向東流動，形成高壓脊。在兩支急流流經高原時，由於高原的屏障而在高原東西兩面形成兩個死水區。東面死水區正當四川盆地天空。在死水區里風力微弱，這裡經常有一層冷而薄的冷空氣停滯着；在這地區里，有時也會有渦旋產生，但多不能發展。盆地內氣壓日變化很小。根據對風的分析，從低空一直到五、六公里的高空，風速都很小。其次，在此地區內溫度變差小，溫度較同緯度以東地區為高。在低空的表現是由於四川盆地北面有秦嶺大巴山的阻隔，薄弱的寒潮僅能從嘉陵江上游谷地侵

① 動力作用：相對於熱力作用而言。指的是地形為一個高低起伏的堅實邊界對大氣運動所起的影響，包括大氣下界運動學邊界條件的改變和摩擦、湍流情況的改變等等。

入到四川盆地內。寒潮到来以后变性也很深，所以盆地气温较高，很少有霜雪冰冻现象。这是由于四川盆地处于死水区和地形作用相结合的结果。

冬春在云南、贵州一带及四川盆地南部边缘常有昆明准静止锋的存在，向东有时可达到湘西。在西藏高原背面经常有冷空气的停留。在这一带高空有一个很强的逆温层存在，这个逆温层位于冷的东北季风的顶部，便是静止锋上的锋面逆温，锋面向南倾斜一直到南海，到云贵高原才降到地面，锋面下是变性极地大陆气团（NPC），上面是由阿拉干槽进入的西南暖流。贵州和川南一带正位在锋面下，形成多阴天间或有小雨的天气。而云南是处于单一的西南暖流控制下，形成温和晴朗的天气。由此可见，要不是西藏高原的屏障作用，冷空气是不可能经常停留在高原背面的，而静止锋也不可能长期存在的。

从昆明准静止锋向东到南岭山地，再斜向东北到长江三角洲，这一带冬春常有南副锋存在。南副锋又称江南静止锋，是由变性极地大陆气团和登陆的暖海变性极地大陆气团（暖海 NPC）接触成的锋面，在江南丘陵一带停滞而成南副锋。高空是西华槽（或称西南槽）沿长江中下游东伸发生波动，南副锋中产生弱气旋，遂产生阴雨。由于南副锋的存在，形成江南一带冬春多雨的天气。

南副锋和昆明准静止锋为什么有时强有时弱呢？就是当冬季西风环流强大时，蒙古高压和寒潮不容易向南伸入，而在秦岭淮河以北急转向东入海。在强大的西风南急流里的阿拉干槽特别发育，沿这槽进入的西南暖流势力也特别强大，所以与极地大陆变性气团相遇形成强大的昆明准静止锋。同时，华南的暖海变性极地大陆气团也强，故南副锋势力也不弱，这时，昆明准静止锋与南副锋连成一片。每当一次西南暖流爆发，雨区由西向东移，最后入海。当西风环流势力较弱时，地面西南暖流势力不强，这时表示纬向环流①弱，而经向环流强，所以北方强大的冷空气容易南下，而且截断昆明准静止锋和南副锋。由于暖气团势力弱，故雨水也不多。

2. 春季：在初春以后，西藏高原上开始增温，逐渐减弱了西风环流的强度。到4月间温度增加很快，在高原南部温度梯度已由南向北遞

① 纬向环流：沿着纬圈移动的气流叫纬向环流。

減，轉變成自北向南遞減。高原溫度上升，促使西風南急流的減弱和破壞，這也就標志着夏季風的开始北上；4月底相当暖湿的風已开始出現在華南沿海一帶，在華南沿海許多地方4月份雨量已經比較3月份增加近一倍。5月更多，从表1中可以看出这个事实。尽管南支急流平均在5月底或6月初消失，海洋气团仍能在4月間就到达我国華南沿海，这与高原的热力作用是相互关联的。

表1 華南沿海地区4、5月雨量增加情况表

	1	2	3	4	5	6	7	8	9	10	11	12	全年 (毫米)
汕頭	35.4	61.8	89.5	149.3	216.9	248.6	218.6	223.0	134.9	61.7	39.8	35.6	1,515.2
香港	27.5	38.5	77.8	132.1	291.1	396.4	397.4	371.3	291.0	121.5	38.0	25.0	2,207.6
湛江	15.9	32.5	38.0	80.8	169.8	186.6	243.5	303.7	159.8	61.9	45.9	22.7	1,361.0

梅雨：梅雨是長江中下游一帶人民很熟習的天气現象。梅雨究竟是如何形成的呢？为什么有时来的早，有时来的迟呢？为什么又会有空梅雨的产生呢？总的說来，这些都是与西藏高原和西風环流有着不可分割的关系。

梅雨主要分布在長江中下游及东南丘陵地带（包括浙江、福建、广东北部，广西东北部等）以及东到日本一帶，系春末夏初的普遍天气現象。梅雨給長江中下游一帶带来了充沛的雨水。梅雨来临的早迟、停滯時間的長短，都直接关系到这地区的水稻种植和旱澇問題。从5月到6月上半月，大陆上主要的降雨地带徘徊在南岭山地。但在6月下半月，最多降雨区域便移至長江流域。在7月的上半月，最多降雨地带位于長江与淮河之間。6月下半月和7月上半月，正是長江中下游的梅雨季节。到了7月下半月，最多降雨地带便移至黄河以北。这时候長江南岸已經是降雨最少的地区。

梅雨的开始和結束，是直接受高空西風环流的控制。西風南急流在4月已經減弱，5月底6月初，西風南急流突然向北撤退，与北支合并，西藏高原上空同时建立了一个副热带暖高压脊綫，在亞洲南部北緯10°附

近高空有东风急流形成，这时期也就是中国梅雨开始的时期，和印度西南季风爆发的时期。在南急流开始向北撤退的同时，在高纬度北纬 70° 附近，北冰洋沿岸高空出现有另一支强的西风急流。这支急流的出现，也表示着在亚洲东部上空有阻塞高压①的形成，这个阻塞高压就是鄂霍次克海暖高压脊。这支高纬度急流和原来西风北急流并存，这是梅雨时期中亚洲上空的两支急流。到7月中北急流逐渐向北移动，于是高纬度的急流即逐渐消失，这时期梅雨即行结束。所以梅雨开始时期的早迟，决定于西风顺急流的向北撤退与消灭和阻塞高压出现时间的早迟。梅雨结束期是决定于北急流的北进与高纬度急流和鄂霍次克海暖高压脊的消失日期的早迟。

那么西风顺急流的北移和消灭又决定于什么呢？“如果某年喜马拉雅山上冬季或春季降雪，特别是5月降雪和积雪特多，那么，接着那一年的西南季风弱，印度主旱”。“喜马拉雅山冬春积雪多，隆冬以后融雪须要大量热量，气温增暖缓慢，高空西风温度场破坏慢。南支西风破坏迟即意味着冬季极地西风环流维持久而强，相对地即表示夏季西南季风弱而来迟”。同时梅雨也就开始较迟，造成印度及我国的旱灾，相反，就成水灾。

梅雨期以前，在亚洲西部和欧洲东部上空为高压脊所控制，而东亚大陆沿海上空有强大的低压槽。在梅雨期以后，上面气压形势发生了根本的改变，这时亚洲东岸低压槽向西移到东经 100° 的位置，而在亚洲西部、苏联欧洲境内，和亚洲东岸东经 130° — 150° 地区上空，各建立了一个强大的暖高压脊停滞在这地区，在亚洲东岸暖高压脊的下面就是鄂霍次克海高压。在两高压脊之间是宽广的低槽区，所以冷空气不断从北冰洋经西伯利亚西部向东南侵入到我国长江流域来。同时，在亚洲南部有夏季风侵入，带来了大量的暖湿空气，两种性质不同的空气在长江淮河之间相遇，形成锋锋，又称梅雨锋。由于锋面的波动，不断地产生气旋。气旋自西向东受到鄂霍次克海高压的阻塞，停滞在长江中下游一带，造成阴雨连绵的天气，一直到梅雨期间的南急流北退，高纬度西风急流的消失。同时，原来鄂霍次克海高压的位置变成了槽，气旋不断进到槽里去，这时梅

① 阻塞高压是一个强大的高气压，厚度比较大，维持时间长，约在五天以上，移动速度慢，大约一天移动五个经度。

表 2

	1	2	3	4	5	6	7	8	9	10	11	12	全 年
南 昌	59.1 降水日 9.4	107.7 9.6	160.0 11.5	253.3 15.3	260.9 14.8	344.3 14.8	127.8 9.1	116.6 9.4	85.1 8.6	26.9 6.1	66.7 8.1	68.9 9.5	1,706.1(毫米) 126.1 日
长 沙	48.0 降水日 11.8	97.7 14.5	136.7 16.4	158.8 17.5	209.8 17.1	225.8 14.1	117.5 10.1	120.5 10.6	73.1 9.4	73.8 10.9	76.2 11.9	47.7 13.5	1,388.1(毫米) 157.8 日
													5.8

雨也就正式結束,我国夏季炎热天气也就真正开始了。

梅雨停滯時間的長短,又决定于什么呢?这主要是决定于西風急流向北移动的快慢,与鄂霍次克海暖高压脊的强弱。当二者势力相当强大时,極鋒長期停滯在長江中下游,往往雨水过多,很容易發生水灾。当鄂霍次克海暖高压脊势力弱时,气旋很快向东推进,于是在長江中下游很少降水,称空梅雨,往往使华南和長江中下游一带成为旱灾。因此,大力發展水利建設,这是我国战胜自然、保証农业丰收的有效措施。

3. 夏季: 当梅雨期間,北支急流在北緯 40° 以南消失时,梅雨即行結束,轉入夏季。在这时期,太平洋副热带高压脊綫的位置,由北緯 25° 附近移至北緯 30° 附近,所以在西藏高原上空經常有反气旋存在。当东部夏季風弱时,高原上高压向东移,而源出反气旋的副热带大陆气团(STC)本身,乃是一种干热的气团,从高原上下降到华西一带,起着类似焚風的作用,天气干热,長时期无雨,四川、貴州、云南、陝、甘黄土高原一带往往發生旱灾。

4. 秋季: 在長江流域秋季9、10月有两种特殊天气,即两湖地区的秋高气爽,和巴蜀秋雨。这两种特殊天气是怎样产生的呢?

秋高气爽:夏季風在8月間弥漫全

国,8月底9月初开始退却,9月退到長江以北,10月退到長江以南,10月底离开大陆。这时期中国大部分地区天气都很晴好,但是有許多地区9、10两月的降水量、降水日、云量往往还比8、11月少些,形成秋高气爽的天气。長江以南的两湖盆地附近是我們最标准的秋高气爽地区。除此以外,在江、浙、閩、粵、桂、滇、黔等地区都不是标准的秋高气爽天气。从表2中知道南昌、長沙9、10两月降水量、降水日、云量不但都比8、11月少,即在全年各月中也是最小的。

秋高气爽的天气是怎样形成的呢?我們知道,在9月初蒙古高压已經在西伯利亞形成,冷空气开始向南侵入,很快将高来大陆的低压填塞,这时蒙古高压向东南楔入到两湖盆地。在西藏高原,这时仍为副热带高压所控制,由于西藏高原既高又大,它一方面阻擋了蒙古高压的直接襲击,另一方面却又利于冷空气在它东南側南下。高原上受極地冷空气影响小,而且这时高原面上天气晴好,日射强,溫度仍然很高,9、10月平均气温和7、8月很近似,由于高原气温高,也就維持了高压的存在。在9、10月間当高空高压和蒙古高压东南楔相重合在两湖盆地时,往往天气很稳定。同时这时期的地面气温低,高空气温高,整个空气層也非常稳定,故形成秋高气爽的天气。一直到10月中以后,由于高原上西風环流的建立而結束。

巴蜀秋雨:在两湖盆地正是秋高气爽的好天气时,四川盆地却是秋雨連綿的坏天气。这里,多年来9月或10月的降水量或降水日往往多于8、11月,成为著名的秋雨区。我国秋雨区分布面积很广,北起渭水,南到云貴高原,西到川西边缘山地,东到大巴山巫山一带,以及东部長江三角洲、閩西山地、台灣中央山地以东都有秋雨現象。但东部沿海秋雨是与夏季風南返和台風雨分不开的。渭水和云貴一带的秋雨不很显明,也不是标准的秋雨区。标准秋雨区是四川盆地,而四川盆地中又以川东大巴山、巫山、大娄山一带和西部松潘、康定一带等地,是最标准的秋雨区。从表3可以看出松潘和涪陵两地,在9、10两月雨量、雨日都較8月的雨量、雨日多。另外看出一个事实,就是松潘位于北緯 $32^{\circ}39'$,是以9月多雨;而涪陵位于北緯 $29^{\circ}44'$,是以10月多雨。具体說来,是以北緯 30° 为分界綫的。一般情形是高緯度降水早于低緯度,所以在不同的秋雨区,最多雨的时间出現是不同的。同时秋雨結束,也是高緯度較低緯度早些,但时间