证额熟练起

南京大学气象系气候专业 編著 1959年 毕业 班 辦

江苏人民出版社

证额流传起

南京大学气象系气候专业 編著 1959年 毕业 班 雛

前 言

我国人民高举党的总路綫、大跃进、人民公社三面紅旗,正以高度的革命热情和科学分析的精神向大自然进軍。在这伟大的斗争中,人們迫切要求掌握气候特征和它的变化规律,以便利用气候资源从而改造不良气候,能更好地进行生产劳动,把我国建成为一个具有高度发展的现代工业、现代农业和现代科学文化的伟大的社会主义国家;并且进一步由社会主义社会过渡到共产主义社会。江苏省各生产部門对气候工作者一再提出了编写江苏气候志的任务。我系师生在中共南京大学气象系总支委員会的支持和领导下,訂出了编写計划和工作綱要,并派人到各处收集資料;全部工作終于在短短几个月的时間內胜利地完成了。

由于江苏省解放前气象台站太少(全省只有六个观測站),資料又残缺不全,而且在观測时間和观測仪器方面也很不一致,因此,大多数的气候要素,都是采用解放以后的观測資料作为基础。解放以后到1954年,一般台站是每日三次观测,1954年以后全国改为每日四次观测。观测次数不同,平均值就会发生誤差。为于便于各台站进行比較,我們把长短不一,又无法进行訂正的要素(如风、云等),就只采用了1954—1958年四年的观测资料。为了补救由于年份太短而引起統計上的誤差,我們对各个要素,尽可能地从文献中和所能找到的资料中收集該处各要素的极端值,經过分析后补充进去,以供参考。一温度和降水这两个最基本的要素,在統計年平均值时,我們都一律按照基本台站,訂正到最长年份;温度的月平均值,也經过了同样的訂正。此外,本书所附图表資料包括了上海市气象局所属宝山、嘉定、川沙、南汇、松江、上海、崇明等台站。

本书除叙述了江苏省的輻射因素、地理环境、大气环流情况以外,对于每个要素也进行了分析,并对各个要素的資料情况、統計方法与生产建設的关系和作用、 农业指标等方面也扼要地作了說明。

本书主要是由气候专业1959年毕业班学生执笔編写,气候专业五年級的同学也参加了資料統計和校对工作,最忙的时候三四年級的同学也帮助抄写和整理資料,最后經过气候教研組教师們分別审校修改才定稿的。在編写过程中,得到很多部門和兄弟单位的帮助,如江苏省气象局和上海中心气象台供給很多資料;江苏省农林厅告訴有关农业生产指标;一本校地理系提供了江苏省地理方面材料。我們護致謝忱。

最后,要說明的是,虽然我們做了相当努力,但是由于台站太少,資料年份太

短,編写时間也比較紧迫,特別是由于我們的水平所限,书中难免有不妥之处,甚至会有錯誤,恳請讀者批評指正,以便今后补充和修改。

南京大学气泉系 1961年

江苏各測站的位置与高度

站 發 灣 沛 連 丰 新 海 灌 碭 邳 徐 沭 滨 神 河 海 河 海 河 河 河 河 河 河 河 河 河 河 河 河 河 河 河	名 操 县港县前州云**县	度 34 34 34 34 34 34 34 34	50 47 44 44 39 36 34	度 119 117 117 119 116 119	分 08 28 06 27 46	来 2.1 35.0	站泰扬启	名兴中	度 32 32	分 10 09	度 119 119	分 59 53	*
學 清 連 主 海 灌 場 郊 徐 流 神 青 青	县**县港县前州云**	34 34 34 34 34	47 44 44 39 36	117 117 119 116	28 06 27	- 1:	扬	中	. !	- 1		- 1	
學 市連 主 新海灌陽 郡 徐 流 門 青	县**县港县前州云**	34 34 34 34 34	44 44 39 36	117 119 116	06 27	35.0	i	1	32	09	110		
沛連丰新海灌碼邳徐斌 門 3	港县前)州云**	34 34 34 34	44 39 36	117 119 116	27	. •	i	. 1		-	110	ეა	
連 事 海灌 碼 邳 徐 沭 門 青	县 新浦) 州 云 山**	34 34 34	39 36	116			/⊟	东	32	02	121	45	4.0
新海連(茅海灌 碣 邳 徐 沭 阳,青	新浦) 州 云 山**	34 34	36	1	46		南	通	32	01	121	52	5.8
海灌陽邳徐湘	州 云 山**	34		119			南	京	32	00	118	48	8.9
灌碣邓徐沭阳青	云 山**		34	1 " 1	10	4.0	靖	江	31	58	119	14	1
码 郊 徐 沭阳青	<u>Ш</u> **	34		119	12		丹	阳	31	58	119	34	
郊 徐 沭阳,青			29	119	19	5.1	句	容	31	55	119	09	
徐 沭阳青	县	34	25	116	33		江	阴	31	55	120	18	
沭阳,青		34	21	118	02	23.0	海	FF	31	53	121	08.	
1 17 -	州。	34	19	117	22	34.3	六	安**	31	48	116	33	
	伊湖	34	14	118	57	3.7	常	州	31	46	119	29	11.5
1		34	13	119	36		金	坛	31	45	119	35	-
萧	县**	34	11	117	05		常	熟	31	45	120	40	4.0
滨	海	34	04	120	13	1.6	溧	水	31	40	119	02	90.8
宿	迁	33	′ 56	118	18		崇	明**	31	38	121	24	
亳	县**	33	54	115	48		无	錫	31	32	120	08	6.7
雌	宁	33	53	118	04	21.0	溧	阳	31	26	119	29	11.5
阜	丁*	33	48	119	48		宝	Щ**	31	25	121	27	
泗	阳	3.3	39	118	43		太	仓	31	25	120	59	
進	阴	33	36	118	58	20.0	昆	山	31	23	120	57	6.3
推	安	33	.28	119	13		宜	兴	31	22	119	50	7.0
盐	城	33	23	120	06		嘉	定**	31	22	121	11	
宝	应	33	10	119	21	2.6	吳	县	31	19	120	37	5.9
兴	化	32	56	119	50	₹.	苏	州	31	18	120	37	7.0
东	台	32	51	120	10	6.3	吳	江	31	14	120	40	
髙	邮	32	46	119	27		吳县》	司庭东山	31	13	120	37	17.5
泰	州	32	29	119	52	3.7	וול	沙**	31	11	121	43	†
泰	县	32	29	119	55		青	浦**	31	10	121	07	
扬	州	32	25	119	25		上	海**	31	10	121	26	4.5
六	合	32	24	118	49	1	吳县》	同庭西山	31	08	120	18	
如	皋	32	22	120	31		余	∐**	31	06	121	11	100.0.
仪	征	32.	16	119	13	} .	松	Д * *	31	00	121	15	4.3
鎮	江	32	13	119	28	41.0	南	汇**	30	53	121	49	4.1

^{*} 为水文站。

^{**} 为非江苏省的县,为說明問題方便亦列入表內。

目 录

第一章	支配气候的因素 1
§ 1.	輻射因素
§ 2.	地理环境 2
§ 3.	大气环流
§ 4.	小結
.Art ====	温度
第二章	− control of the con
§ 1.	平均温度 7
§ 2.	四季
§ 3.	温度的年变程10
į	1. 以月 平均溫度繪制的年变程曲綫 (10) 2. 旬平均溫度 (11) 3. 候平均 溫度 (11) 4. 日平均溫度 (11) 5. 特征分析 (12)
§4.	各月温度变化特征15
. :	1. 各月溫度的極端变化(15) 2. 溫度的月际变化(16)
§ 5.	温度的日变程16
•	1. 資料来源(16) 2. 变化特征(20) 3. 日較差(21) 4. 日际变化(22)
§6.	农业指标温度23
	1. 积溫(23) 2. 日平均溫度 0°C, 5°C, 10°C, 15°C, 22°C 的始現、終現
	日期及持續日数(28) 3. 最低溫度 <0°C 的平均和最早、最晚初終期(29)
	4. 日平均温度稳定通过 0°C, 5°C, 10°C, 15°C, 22°C 的初終期(29)
	5. 各級降溫次数和最大降溫度数(29) 6. 某种界限溫度出現的日期和持 續期(30)
§ 7	. 温度的长年变化
第三章	地温85
§ 1	. 分析地温的意义及資料状况85
§ 2	. 地表温度86
	1. 地表溫度年变化及地理分布(86) 2. 各种地溫的热量指标(86)

. 1	· 地溫在垂直方向的平均状況(SS) 2. 地溫在垂直方向的極端情况(89)
§ 4 .	气温与草温
四章	霜冻95
§ 1 .	初霜95
	終霜
§ 3	霜日100
§ 4	霜期 101 霜的起始时間 102
§ 5	霜的起始时間102
§ 6	霜的持續时期
§ 7	霜与江苏的农业生产
五章	降水
	. 烽水資料的采用及訂正 104
80	. 降水的时空分布
	1. 年降水量之分布(104)' 2. 降水的季节分配(105) 3. 降水的月分 配(106) 4. 降水的地域分布(107) 5. 各級降水量的年分配(107) 6. 降
	水最大值与最小值的分布(108)
	. 候降水量
80	
	1. 候降水量的函义及它的重要性(110) 2. 候降水量在一年中分布情况(111)
§ 4	. 降水日 113
	1. 年降水日的分布(113) 2. 月降水日的分布(113) 3. 降水日数的极端 值(113) 4. 最長持續降水日数(及其量)和最長持續无降水日数(113)
8.5	. 暴雨分析 115
	1. 我省产生暴雨的各种天气系統(115) 2. 暴雨季节我省景丽的情况(116)
	3. 暴雨的頻率与强度(117) 4. 暴雨極端情況(120)
§ (5. 降水强度······ 121
	1. 降水强度的定义及其重要性(121) 2. 各月平均降水强度的分布(122)
8 1	· 降水变率····································
	1. 降水变率及其物理意义(123) 2. 記录年代与变率的可靠性(123) 3. 降水相对变率时間与空間分布(124) 4. 降水絕对变率与时間空間的分布(126)
	8. 降水量的年际变化128

§ 9. 降水量的保証率····································	
§ 10. 降水的长年变化·····	133
1. 計算方法(134) 2. 計算結果(134)	
第 六章 风·······	204
§1. 关于风的資料及統計方法的說明	204
1. 对于取用資料的說明(204) 2. 对有关項目統計方法与图表繪制的說明(204)	
§ 2. 风向分布和季节变化·······	205
§ 3. 风速分布和季节变化····································	21.0
§ 4. 各月最大平均风速及出現日期····································	212
§ 5. 天风日数····································	212
§ 6. 定时观察的絕对最大风速······	218
第七章 湿度	· Z(Z
§ 1. 关于湿度資料及統計項目	272
1. 資料情況(272) 2. 統計項目及方法(272)	
§ 2. 相对湿度的分布····································	· 273
 一般概況(273) 相对湿度的月分布(273) 最小相对湿度(274) 相对湿度的日变化(276) 	•
§ 3. 各級相对湿度出現日数	· 2 80
§ 4. 絕对湿度······	· 282
1. 平均絕对湿度的分布(282) 2. 全年各月平均最大絕对湿度和它的極值(284) 3. 全年各月平均最小絕对湿度的分布(285)	
§ 5. 飽和差的分布情况····································	• 2 88
第八章 雾和能見度····································	
§ 1. 雾···································	322
§ 2 . 能見度······	• 322
1. 能見度的統計內容及方法(322) 2. 能見度的分布及其成因(324)	
第九章 云量、日照与蒸发	. 348
§1. 云量,	. 348
1. 关于资料的整理(348) 2. 云量的分布及其特征(348) 3. 积雨云的年 变化特征及其性質(350) 4. 晴天、阴天、碧空日数的分布(352)	

1. 資料来源及处理(354)	2. 日照的时空分布(354) 3. 日照的逐时分	
配(359)		
8. 蒸发		363
1. 資料来源及处理(363) 布(365) 4. 蒸發的一 配) 2. 年蒸發量的分布(363) 3. 蒸發量的季节分 设特征(367)	
章 天气現象	•••••	3 89
\$ 1. 露	•••••	3 89
§ 1. 露···································	•••••••••••••••••••••••••••••••••••••••	389 389
§ 1. 露···································		389 389 390
\$ 1. 露························ \$ 2. 雷暴·················· \$ 3. 冰雹····································		389 389 390 391
§ 1. 露······ § 2. 雷暴······ § 3. 冰雹······ § 4. 降雪····· § 5. 积雪·····		389 389 390 391 391

第一章 支配气候的因素

气候是大气界的物理过程。这种过程的出現和發展,太阳輻射是它的唯一的 动力来源,地理环境就是它的边界条件。地面上的大气,好似大洋里的水,不断的 在流动着,所以任何一个地方的气候过程,脱离不了广大范围内大气环流的作用。 当然,本地方的气候特征,也影响大气环流。因此,我們要討論江苏省的气候特征,首先要搞清楚江苏的輻射情况、地理环境和影响到江苏的大气环流。 这就是支配气候的三大因素。

§1. 輻射因素

要搞清楚太阳輻射这一因素,首先要有長期的精密的观測資料,同时还要有地面長波輻射、大气反輻射等等观測,并进一步研究輻射平衡的空間分布和时間变化;但是由于这些观測在我省还剛开始,因此我們只能暫时从本省的緯度位置出發来討論書夜的長短和太阳輻射理論的数值。

江苏位于北緯 30°35′ 与 35°7′ 之間, 正处于副热带的北部, 所以夏季晝長 日 高,冬季晝短日低。 例如南京在 32°N, 夏至晝長有 14 小时, 正午日高 81° ½′; 相 反,冬至晝長只 10 小时, 正午日高34° ½′; 春分、秋分晝夜等長, 各为 12 小时, 正午日高 58°。 夏至日可以代表夏季的标准情况, 因为夏季里日照时間長, 日 射 高度大, 所以太阳輻射热最多。冬季晝短夜長, 日射又低, 所以太阳輻射热最少。春秋两季晝夜等長, 日射适中, 所受太阳輻射量也适中。由于太阳輻射在年內是这样分配, 所以夏季温度最高, 冬季温度最低, 春秋季温度适中。現从理論公式算出江苏省內各緯度两个極端月份的日射总量并列表于下:

表 1.1.1 江苏省各緯度在6月、12月太阳輻射的理論値 (千卡/方厘米)

月份北緯	30°	31°	32°	33°	34°	35°
六 月	30.08	30.15	30.22	30.27	80.31	30.38
十二月	15.09	14.51	14.13	13.65	13.26	12.73

从上表可以看出,6月份緯度越高,太阳輻射的理論值就越大;12月份緯度越高,太阳輻射的理論值就越小。这样算出的太阳輻射量,不过是太阳輻射在大气頂層的数值。太阳輻射从大气圈的頂層达到地面,还要經过一系列的非常复杂的削弱作用。这些削弱作用由于各地方的自然气候条件而不同,所以上表所列輻射热的多少,并不能完全表示多夏温度的高低。但是,这样的輻射热的分布确是直接支配着大气温度、間接影响某地气候要素的基本因素。

§ 2. 地理环境

依照理論,同一緯度在同一期間所受的太阳輻射应該相同,但实际表現出来的 气候現象并不相同。这是因为支配自然气候的因素,除了太阳輻射之外,还有地理 环境和大气环流两个因素参加作用的緣故。

我省是一广大平原,全省面积在107,300平方千米以上,山地不多,只有淮阴山地和茅山山地。淮阴山地横列于淮河以北,新海連市的云台山海拔642米是本省最高山峰。茅山山脉綿延于溧阳、高淳、溧水等县之間,主峰大茅山也不过520米。宁鎮山脉也是茅山余脉,罗列于南京、鎮江之間,鍾山最高也不过460米。这些山地实际上都是孤立破碎的丘陵,海拔高度一般不过200—300米,只能对当地的气候有相当影响,对于全省大气环流,关系不大。

本省河川縱橫,湖泊密佈,也是一个特色。長江橫貫于本省南部,为最大的水运;其次,运河直貫南北。全省有大小湖泊約250个,以苏南的太湖,淮南的洪澤湖、射阳湖为最大。这些水面,对于室中水汽的供給,气流的运行,气团性質的改变,会有一定的影响,但是从現有的气候观測資料来看,它們的作用还是不太明显的。

全省外園的地形和海洋,对于本省气候的影响是比較重要的。淮北平原基本 上和华北大平原連在一起,冬半年的寒潮可以直貫本省全境,所以本省虽然东临大 海,冬季温度却比同緯度的長江中上游为冷,冬季較長,生長期較短。

本省虽則东临责海、东海、但是因为長江口以北海岸綫轉向西北,南来黑潮暖流不能貼近海岸,而且緯度越高暖流离岸越远。暖流要能影响大阳的气候,主要是在冬季;但是我国冬季風是从大陆吹向海洋,所以即使苏南沿海在冬季也受不到暖流的調剂作用。春季四五月間,日本海、黄海之間有小型的气流辐散中心,所以此时由黄海导源的气流吹向苏北,但因为黄海面上无暖流通过,海水温度并不比陆上温度高,甚或稍稍冷些;所以苏北平原上春季的温度反不及北面山东内陆的温度高,例如徐州4月平均温度为13.7°0,而济南为15.8°0(山东内陆暖于苏北,当然还有别的原因)。

§3. 大气环流

我国气候是世界上典型的季風气候,江苏位于我国的东南海濱,所以季風环族

基支配我省气候的主要环流条件。

冬季,本省和全国各地一样,处在强大的大陆反气旋控制之下,全境盛行着極地大陆气团。在这气团之中,只發展着不健全的副鋒和副气旋經过,表現出寒冷而少雨的天气。每次寒潮南下,大多要到長江以南,才有降水。东海中也有較完整的气旋出现,但只在長江口及南面的沿海一带,才發生較大風力或有小雨。冬季風的厚度是不大的,在本省大致不高出三千米,所以在500毫巴等压面圖上出現的是一致的西風,我省正处于海外大槽的后部,所以西風有偏北分力,500毫巴上地轉風速平均在30米/私左右。

春季的环流是比較复杂的。这时依蒙古高压已非常弱小,退縮到新疆西北的 西伯里亞。北太平洋的阿留申低压也已东退靠近北美阿拉斯加海岸,在黑龙江口 有低压槽的形成,同时,从大陆爆發而入海的冷气团,常停滞在黄海,作为另一股变 性的極地大陆气团的輻散中心。因此,我国長江以北包括本省在內,就处在这样向 北气流消長不定的状态中,所以春季鋒面反气旋特別頻繁。天气变化多端,平均風 力为全年最大,云雨比冬季大量增加,以致日照較少,气温較秋季为冷,所以常有春 寒之感、

夏季6月中旬,平均鋒带已經跨过南岭而到長江流域,同时高空西風带向北退縮,南支急流也跳跃式地到了長江以南,但是这时候日本北部还是保存着两支西風急流的活动,因此在南北两急流中間,大致在日本海北部和鄂克霍尔海的洋面,由于动力的作用,加上海岸地形的帮助,在两次急流中間出現了一阻塞高压。因此長江流域平均極鋒带上的鋒面气旋,受到这个阻塞高压的拦擋而徘徊不前。一个未去,一个又来,这样在長江中下游流域造成了6月中到7月上旬的梅雨現象。这也是本省气候上的一个重要特性。

7月上旬梅雨結束,本省即在太平洋副热带高压导源的东南季風控制之下,同时印度洋导源的西南風也伸脹到我省。这个时候平均極维带已到黄河流域,所以本省和長江其他各地一样,都在單純的热带海洋气团(Tm)或赤道气团(Em)影响之下,很少鋒面气旋活动,所以大部份降水以气团性降水、地方性陣雨、暴雨或雷雨为主。但据近年来天气工作者的經驗,即使在仲夏季节,在長江流域要發生大規模的降水,也还是必要有冷平流的参加,或由于高空低槽,切变緩或冷溜引导着的。如果沒有这些天气系流,所有热对流降水,究竟只能限于非常局部的地方。因此,如果太平洋副热带高压模过分强壮,稳定地坐鎮在我国东南各省,那末由于高压气流之下沉干热,同时便冷平流不得南来,在長江流域就可能出現長期碧空,連月无雨地苦旱天气,1934年的大旱,就是这样造成的。反之,如果南北两支气流势均力重,相持于我省,胶着不去,即可造成速綿不断的大量降水,酿成水灾,1954年的大本,就是这样造成的。

7、8月間, 西太平洋米的台風, 也有侵入我省, 發生狂風暴雨, 这也是我們夏秋降水的一个来源。但是台風降水在气候統計上所占比重究竟不大, 即使在上海, 年降水量中, 也不过占 10%, 至于前京一带恐不到 5%, 越向北去所占比重越少。

秋季9月間,北方一次較强冷平流南下,在長江流域即有小型反气旋停留,同时高空的副热带高压楔,落后于行动,还在長江上空,这时候下層为变性冷气团,高空为副热带气团,下層为高压,上層也是高压,所以大气柱極为稳定,因此出現万里无云的秋高气爽天气,这也是長江中下游各省由于大气环流而造成的气候特征。当然,这种秋高气爽的天气也只有平均状态統計頻率上存在,大致有十分之一、二年份,因为大气环流的反常,也可出現秋雨綿綿,妨碍秋收的現象。

从夏季的大气环流轉变成为秋季的形势,为期不过 15 天即完成,所以秋季在四季里是最短的。以气温作标准,秋季不过 2 个月或不到 2 个月,比春季少約半个月。10 月間,地面層已以極地大陆气团为多,高空的西風層也已扩展到西藏高原以南,南支急流也就建立而稳定起来,也就是进入了冬季的大气环流形势。

§4. 小結

为着更清楚地揭露三大气候因素的作用,并对本省气候得到輪廓性了解,把我 省气候和月緯度地方的气候作一比較是有好处的。

首先从温度来看,下表所列南京、上海、汉口、重庆各地都是長江流域的代表性台站,緯度相差不过1°—2°,因此太阳輻射相差極小,但是温度的差別却是很大,特別是在冬季,1月份平均温度,川江河谷之内温度高出下游沪宁一带6°;成都海拔虽在500米以上,也比長江下游高出3°以上,比長江中游高出2°,这由于地理环境的不同而引起的。已如前述,長江下游北通华北平原,寒潮可以直达,而武汉

			· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·				
地	名	高度和緯度	1	. 4	7	10	年
徐	州	34°17′	-0.1	14.0	27.4	15.7	14.2
西	安	34°15′ 39.50 米	→0.6	14.7	27.5	14.5	14.1
济	南	36°40′	-1.7	15.8	28.2	16.2	14.6
	台	33°10'	1.2	12.7	26.6	16.1	14,1
南	郑	32°56′ 520.0 米	2.7	16.1	25.8	15.9	15.0
南	 京	32°03′	2.3	14.7	27.5	17.2	15.4
Ŀ	海	31°13′	3.4	13.9	27.1	17.6	15.3
汉	n	30°35′	3.9	16.4	28.8	18.5	16.9
成	都	30°04′ 503.5米	5.5	17.1	16.3	17.8	16.9
重	庆	29°31′ 217.1 米	7.8	18.8	28.9	18.9	18.7

表 1.4.1 江苏温度和其他地方温度的比较

至于夏季温度,也因为江苏省地位比較容易接近海洋气流的調剂,而夏季風是从海面吹向大陆的,所以气温比四川盆地和武汉一带的温度低些。夏季,从上游向下游变短,四川省4—5个月,武汉有4个多月,而我省只有3个多月。但極端最热天气的最高温度,可以和上游相似,高到42°以上。淮北的徐州緯度和西安相同,也因为西安北方有山地障蔽,海拔虽然高出400米,而两地一月温度相似。济南緯度在徐州以北2½之多,而春夏秋三季温度都比徐州为暖,这是地形和海洋影响的綜合結果。日平均温度>5°的生長期,在我省280至310天,中游可320天,四川境内可350天左右。>10°的积温,長江中游在5500°以上,四川盆地以內可到6000°,而我省只5000°左右。

其次,关于降水量和云霧日照的比較,全流域的降水量可算相差无几, 苏北降水量也和西方各地相仿,但是多雨季节和降水强度是不同的。江苏境內,全年雨量的50%集中在6、7、8三个月,長江中游大約45%的降水在5、6、7月,川江上游50%集中在6、7、8三个月,川北的雨水57%集中在7、8、9月。雨量从上游向下游减少,所以上游雨势比较缓和,而中下游比較急暴,淮河流域暴雨特多,所以我省的降水性質并不頂好,旱澇机会比四川多些。

四川省內因为云霧多,所以日照少。我省南部日照最少,年总量还有2000小时,向北增加到2500小时,相对日照都在50%以上,但是長江中游就不到2000小时,相对日照只有45%,四川盆地只有1200小时,相对日照不到30%,秋冬云霧最多,每天日照只有2-3小时,一般相对日照率只在20%以下。徐州和西安相比,日照也比西安多,但比济南少。

我省虽然东临东海、黄海,但是因为地理条件和环流因素的綜合影响,和長江中上游比起来,冬季較冷,生長期較短,風力較大,雨量幷不算少,但暴雨較多,雨势比上游为强,日照比較丰富。本省雨水和自然蒸发相比,在淮河以北,降水量不够蒸酸之用,淮河以南,降水量却有剩余,所以全省是副热带的半湿潤的过渡性气候。 **这此,所有土壤**和自然植被,也呈現着过渡性状态。江北里运河以东为棕鈣土,里运河以西为褐土,淮河以南已大部由于人工耕种而成为水稻土,淮北因为降水减少,雨季短促,所以只有長綠林,淮南以及江南雨季長、雨量多,出現了落叶關叶常綠闊叶的混合林。長江中游的植被土壤和我省相同,但四川盆地之內,因为温高湿重,作为成土毋質的頁岩風化作用强,盆地內为黃壤和紅壤,山地上为山地黃壤,自

表 1.4.2 江苏降水量、日照和其他地方比较

	.		降	水	量	量		
地	名,	1	-4	7	10	年		
徐	州	18.3	49.7	180.7	22.5	733.0		
西、	安	3.5	40.4	90.6	58.8	557.2		
济	南	8.4	20.1	203.6	19.1	639.3		
东	台	31.2	58.1	190.6	43.2	967.8		
愶	郑	1.3	41.2	150.2	84.3	841.3		
南	京	37.0	90.1	184.5	41.4	986.7		
<u>l</u>	淮	50.0	90.6	153.6	73.2	1150.6		
汉	п	46.0	150.8	184.0	75.3	1266.6		
成	都	13.8	49.8	139.2	63.5	1311.3		
重	庆	18.5	96.8	137.9	109.7	1096.4		
			日 照	时 数	(百分率)	*		
地	名	1	4	7	10	年		
徐	州	150 (48)	224 (57)	223 (51)	225(65)	2485(56)		
.西	安	126(41)	141 (36)	221 (50)	151 (45)	1955 (44)		
济	南	178 (57)	188 (48)	254(58)	231 (66)	2513 (57)		
东	台	139 (44)	195 (50)	190 (44)	213 (61)	2263 (51)		
南	郑				X.			
南	京	136(43)	186(48)	197 (45)	214 (61)	2230 (50)		
i m	<15		1	004 (40)	100/5/1	1980 (45)		
上上	海	134(42)	150(39)	201(47)	188 (54)	1980 (40)		
1		134 (42) 117 (36)	150 (39) 144 (37)	201 (47) 240 (56)	164(47)	1967 (45)		
上	海	1			1			

然植物則以常綠林为主,所有副热帶作物如柑桔、荔枝、甘蔗,即使香蕉、龙眼都有 出产,稻米年可两熟。我省在淮河以南水稻和麦輪种,淮北以小麦杂粮为主。我省 夏季雨水急暴,秋季多晴天,所以盛产棉花,四川棉产不佳。

上文所述我省气候上的优缺点,只在比較的意义上存在,总的講,我省的气候条件不論在全国或全世界来看是优良的。我們必須發展气候上的优点,加以利用,同时也还要和气候上的缺点做斗爭,使它轉化成为有利条件。在解放以后的今日,在共产党的領导下,从淮河的整治开始,接着建設苏北防护林和采取全省水利化、气象化的措施,这一愿望的胜利现实是指目可待的了。

第二章 溫度

§1. 平均溫度

支配温度分布的因子是彼此影响,互相制約的。因此,外在表現的温度場的分布和特征,便是它們矛盾統一的結果。

从天文条件来講,平均温度的等值綫应該是緯向分布的,但因海陆分布及 地形等的影响便破坏了这种規律,

我們以1月份代表冬季,大陆季風从大陆吹向海洋,减弱了海洋空气对内陆的影响,因此,等值綫的走向便基本上决定于日射量等值綫的分布(見附图 2.1.1)。

在冬季,不仅在日照时間上,而且在日射强度上,南方均大于北方,梯度非常明显。所以1月份等温綫不仅緯向分布,而且非常密集,平均緯度每低一度平均温度 就增高一度。

沿海地区的海洋影响畢竟还很显著,它增暖大陆,因此等温綫在沿海便改向东北,呈現半个暖脊的形状,

0°C 等温綫从徐州以南經灌云附近入海。2°C 通过揚州以北。至于太湖东西两岸温度即已在3°C以上,是全省最暖地区。

4月份可以代表春季,太阳已經向北移过赤道,大地日漸增热,由于大陆增暖極快,所以在本省西部形成半壁高温区。苏南西部,大陆影响既重,緯度又低,所以在南京、溧水地区形成高温中心,溧水达 15.1°C。沿海地区因受海洋影响,升温較迟, 弥北海濱均在 13°C 以下, 濱海仅 12.6°C, 所以等温綫便略呈南北向,与海岸綫大致平行(見附图 2.1.2)。

7月是夏季的典型情况。由于夏季南北日射总量相差不大(北部太阳高度虽高但畫时略長),所以海陆分布因子便起了主导作用,大陆增温远快于沿岸,所以我国大陆形成广阔的热低压,本省正处在热低压边缘地区。温度从沿海向内陆增加(見附图 2.1.8)。

由于日射梯度的减小,所以温度梯度也变弱,以南京(32°03′N)和南通(32°01′N) 为例,春季为1.8°C,但在7月即降为1.0°C。

整的說來,温度場的形勢和4月并无大变,仅梯度凍弱,温度增高而已。

等基础的西北东南南表示:温度分布为沿海低于内陆,南方高于北方。苏南西部最热,溧水、金塘、苏州一綫以南在 28°C 以上,溧水为 99.0°C。苏北高温区,位于揚州,亦在 28°C 以上。

夏季海洋降温影响是很显著的。 如緯度相差很少的濱海 (34° 04′ N) 和淮 阴 ($33^{\circ}36'$ N)相距仅 100 公里,而沿海的濱海竟比淮阴低 2° C,而南北相差 300 多公里的徐州和南京却仅差 0.1° C。

10 月代表秋季。本省秋凉始于9 月下旬,此系北方小高压南下,代替暖空气的结果。南方因緯度較低,故仍較暖,溧水、金增、鎮江均为 17.5°C。

10 月气压場形势已近于冬季,日射量因子作用漸趋显著,等温綫基本上已轉为緯向分布,仅17.5°C綫在常熟、南通附近过江北上。全省南北向温差开始增大,例如同为内陆的徐州及南京在7月仅0.1°C,而10月即差1.5°C(見附图2.1.4)。

年平均温度場形势的分布与春季相仿 (見附图 2.1.5)。

沿海地区因受海洋的影响,夏凉而冬暖。但因为冬季北風盛行,增暖影响不显著,故以全年平均而言,沿海地区温度仍是較低的,濱海仅13.3°C,为全省最低。

等温綫大致呈西北东南向。15.5°C 在南京以南通过,大致平行于長江而入海, 此綫以南为本省最暖地区,其中溧水温度更高,年平均气温达到15.9°C,为全省之 最高記录。

江苏各地各月平均温度見本章附表 2.1.1。

§ 2. 四季

本省气候具有显著季風的特征。 冬季多干冷的西北風,極地大陆气团稳定控制全省;夏季則多湿热的东南風,为副热带高压控制时期。 春秋季为自冬至夏或自夏至冬的过渡时期,亦即冬夏季風的交替期。 秋季中,只要蒙古高压南下,凉秋就骤变为寒冬。 在春季只要熏热的南風早临,暖春就讓位于热夏。且冬季風的势力有时深入春季,亦可縮短春季,所以春秋二季远不如冬季之長,而且四季分明。

	172		季			· #	
	天 数	春	夏	秋	冬	春+秋	夏+多
	全省平均天数	64	113	58	130	122	243

就春秋二季而言,秋季亦較春季为短,因为冷空气南下代替暖空气总是比相反 的过程迅速而澈底,所以秋高气爽的日数不多。

四季的划分有很多方法, 現在国内通用的是張宝堃先生的分法, 他提出用候平均温度来划分四季, <10°C者为冬季, 10—22°C为春秋季, >22°C为夏季, 取五日中央之日为开始或終止日期。 我們認为这个方法是比較切合实际的, 因此我們所用方法之一就是以五日平均气温, 如达到上述标准則取中間一日为开始或終止日期。 其結果見本章附表 2.2.1。

資料取自"中国气温資料"及1951年至1957年月报表資料(未經訂正)。