

一九八〇年

梅雨期暴雨分析

安徽省气象科学研究所

56.425521

1980年梅雨期暴雨分析

安徽省气象研究所梁慧平*

一、概况：

1980年长江中下游天气异常雨量大范围广，时间长。就我省而言6月开始沿江江南，大别山区及淮北局部地区超过54年及69年。7月份除江淮东部边缘地区及大别山区局部地区超过69年、54年外其余都未达到最大值。而8月份降水是有史以来最大的，特别是沿江，江南达到解放以来的极值，江淮之间虽未达到极值但远超过平均值见图1a—C。（图于下页）

80年入夏以来暴雨的频繁，大水成灾，自6月9日起便进入雨季暴雨连续出现，6月6—7日安庆西部暴雨，7—13日安庆、灰山两地区及宣城地区南部暴雨；17—18日安庆、灰山地区暴雨，局部大暴雨，6月23日—24日沿淮大暴雨，大别山区暴雨，7月份8—9日江淮流域暴雨（东部大暴雨），16—18日江淮流域大暴雨；9—21日江淮之间暴雨；7月30—31日淮河以南大部分地区降了暴雨；8月份暴雨过程及次数分别在：1—4日；5—6日沿江、江南；11—12日江淮之间；12—13日沿江；16—20日全省中一大雨局部地区暴雨；21—22日江南；23—25日沿淮、淮北。其中12—13日大暴雨影响面广，强度大。

80年6月6日入梅7月21日出梅，时长在26⁰N以北地区。但7月29日起到8月底又连续降雨，这是历史上罕见的连降雨天气，由于暴雨频繁，雨势大造成我省江河水位猛涨，全省先后受涝面积累计达1633万公顷*。

二、异常天气特点：

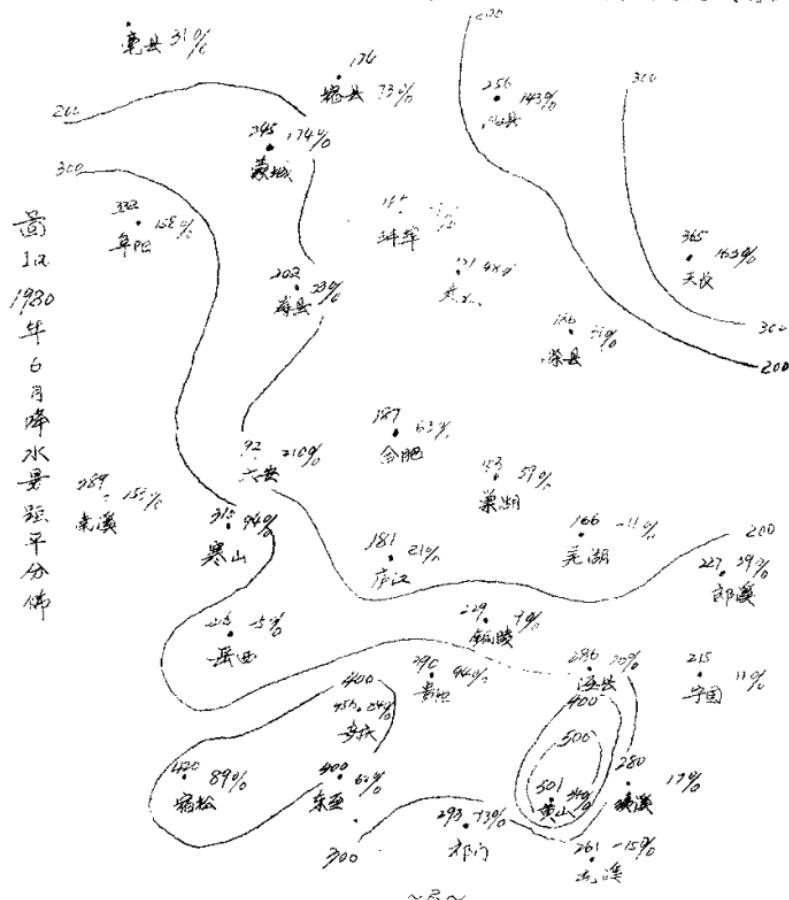
(1) 环流形势：

* 候瑞英同志参加部分工作。

* 省气象台转报室资料。 ~~~

80年夏季西风带环流强盛，多移动性槽脊，对热带高压较定而偏南。青兰高压较定而偏西，印结低压较定而强盛。由850mb平均高可见80年7月印结低槽比69年偏东约 10°E 。在江淮梅雨特征分析中得出印结低槽位置偏东是多梅雨形势。对高588线比

133. 46% 69年偏东约 4°E ，且高位置相似，西风带乌山低槽560线比69年偏南约 10°N ，同时在库页岛附近有阻



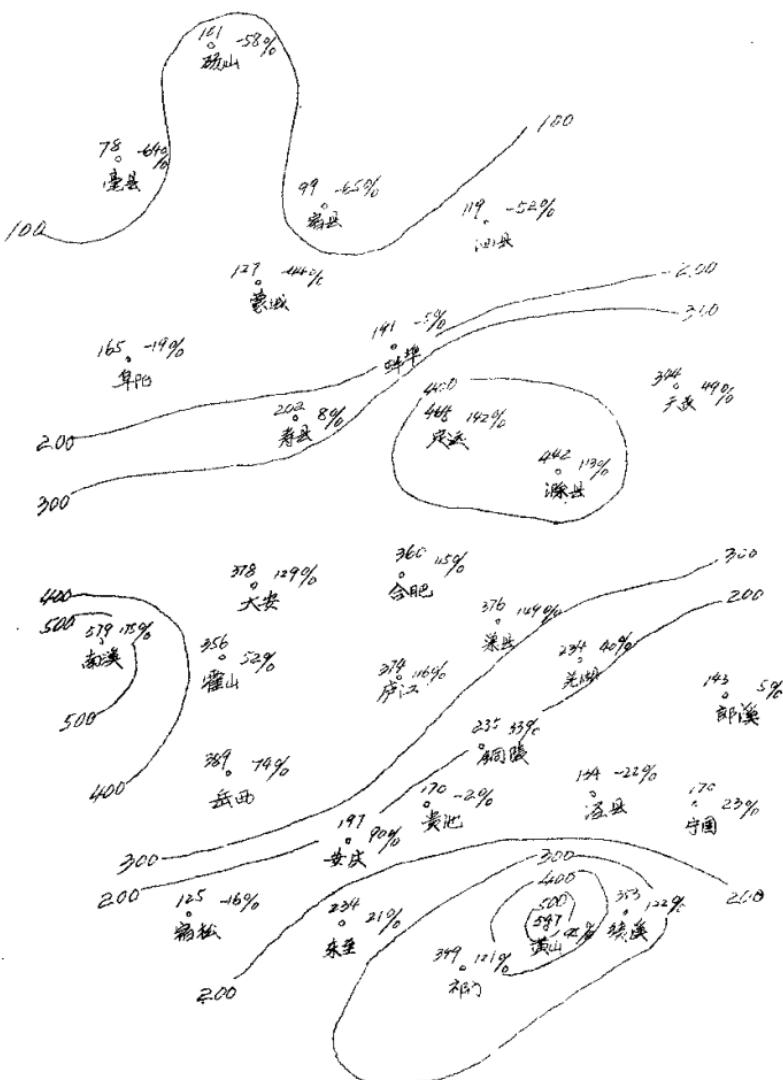


图 1b 1980年7月降水量距平分布

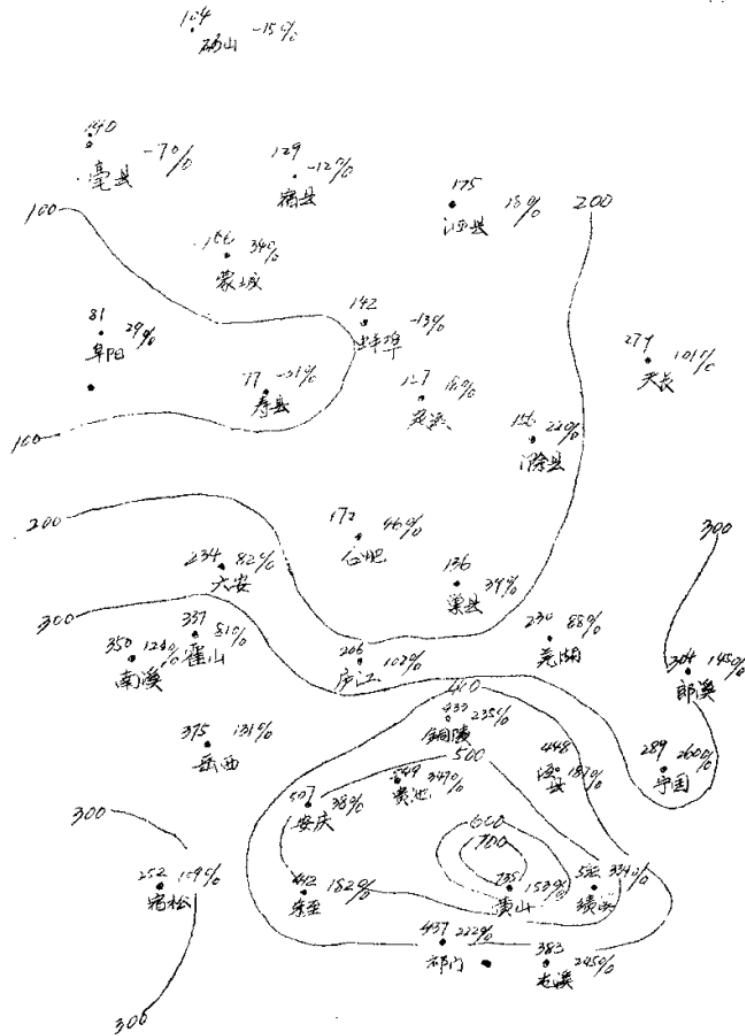


图 1C

1980年8月降水量、距平分佈

高。8月份付高虽偏南但比69年偏北约 3° N，偏西约 12° E。印缅低槽比69年偏东约 5° E。上高及乌山低压相一致。由于付高稳定，因此使江淮地区冷暖空气交绥地带稳定性维持造成连续暴雨。对于80年长波槽脊的移动以及海温的特殊方面，中央气科院都有过分析这里不再赘述，下面从区域环流变化进行分析。

(2)、连续暴雨形势：

对夏季梅雨特类研究不外乎付高强弱及阻塞形势的适应，但对分析梅雨期暴雨的强弱还要着眼于组成暴雨中小尺度系统。因为梅雨本身就是大、中、小尺度系统结合的产物，特别是在中、小尺度暴雨锋上的内在结构，直接影响暴雨的多寡和强弱。所以下面我们将对中尺度系统进行一些分析。

连续性暴雨出现的形势特点：通过66—76年及80年共八年夏季连续暴雨分析，我们认为：500 mb贝湖、蒙古低压、东北冷低压及巴湖低压活动频数和安徽连续暴雨关系密切。低压活动范围在 $75-125^{\circ}$ E； $45-50^{\circ}$ N。其中东北、蒙古低压影响安徽连续暴雨出现，如在华北出现低压江淮流域暴雨更多出现，而巴湖低压则对中期暴雨的形成有一较大作用。分析发现大水年蒙古等低压活动频繁，见下表：

		华北	东北	蒙古(贝湖)	巴湖	合计
80年	7月	2	5	8	6	28
	8月	2	/	3	2	
69年	7月	/	/	4	—	12
	8月	/	1	7	—	
66年	7月	/	/	2(50%以上)	—	4
	8月	1	1	1	—	

由此可见在多连续暴雨的年份西风带低压活动频繁，而66年西风带低压活动极少，因此降水不多。但在付高势力较弱的情况下蒙古冷涡则是我省北部产生冰雹的一个主要形势。附80年500 mb 46°N 及 105°E剖面，看低值系统活动情况(6~8月)

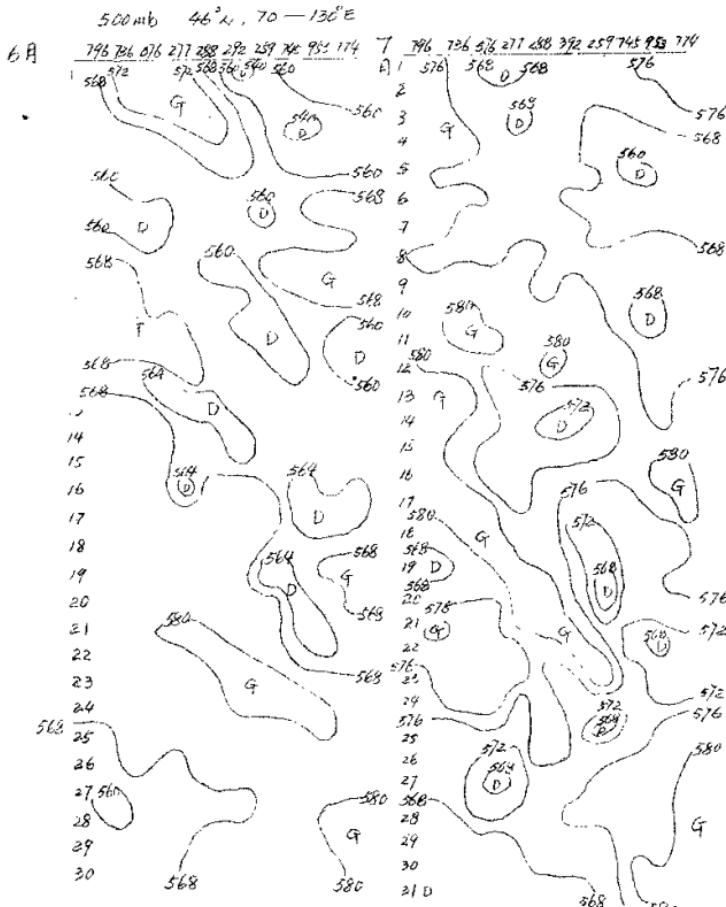
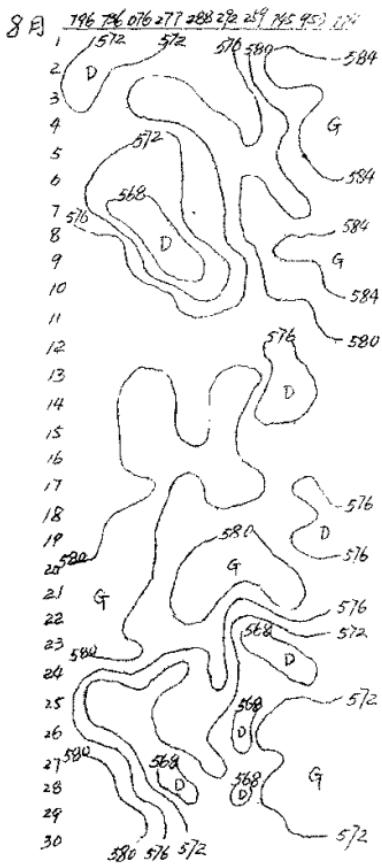


图2 1980年6、7、二个月500 mb 12
46°N 各站高度变化



沿西风带低压活动区 46°N 高度逐日变化。沿蒙古及贝湖低压带 105°E 500mb 高度剖面图略。图之中 6 月 3 号开始到 6 月 23 日 500mb 沿 46°N 各站高度变化。在 105°E 高度逐时变化中 6 月 6 — 12 号，13 号 — 18 号，19 — 22 号分别有低值系统东移。7 月份上 — 12 号，12 — 15 号，18 — 22 号分别有低值系统东移。在 105°E 维持低槽，例如 8 月份 1 — 4 号，6 — 14 号、22 号到月底有 105°E 维持低槽，相应在蒙古及巴湖东北地区经

常为低值区。平均每两天就有一次低压出现，最长的一次是 8 月 23 — 29 号在蒙古行滞约 7 天。由于低压行滞时间长，不断有冷空气由低压后部南下与稳定的付高在江淮流域交锋形成雨锋系统维持。由分析可得每一次蒙古低压或东北低压活动过程

中在长江流域可引导 1—6 个西南低涡东移。兹以例如 8/1—
12/7 号低压过程中在

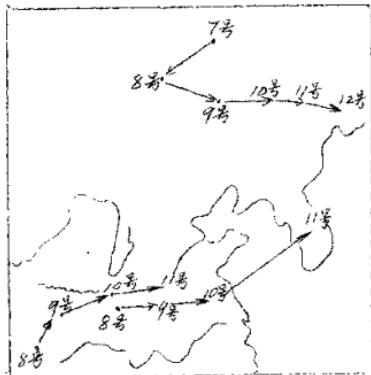


图 3 700mb 1980年7月7日08时
低涡动态图

700mb 淮北及江淮各有一次低涡东移。9/1—
9/8 蒙古低压 700mb
江淮一次低涡。13/7—
14/7 东北低压在 700mb
上江淮、淮北各有一次
低涡，对于西南低涡东
移虽然局部流域有一定
作用，但西风带低压南
移低槽移动中引导西南
涡东移是值得注意的。

由于西南涡的活动与西

风带有关，所以在 80 年蒙古等地低压异常多的环流条件下，西南低涡出现频数大多也是历史上罕见的，见下表：

次 年 数 份	月 份	备 注													
		65	66	67	68	69	70	71	72	73	74	75	76	77	80
	6月	3	3	3	5	9	3	8	5	10	5	5	5	9	9
	7月	1	1	2	4	6	2	1	1	1	4	1	4	8	7
	合计	3	4	5	9	12	5	8	6	11	9	5	9	12	16

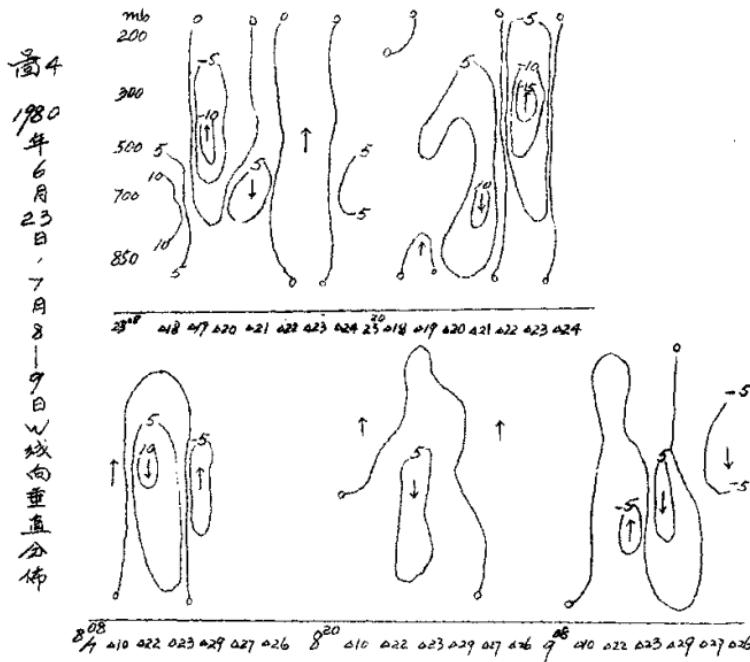
由表可见 80 年低涡出现 6、7、8 三个月都比 69 年多，说明长江中下游洪涝与西南低涡活动频数关系极为密切。

三、暴雨形成条件：

80 年梅雨期暴雨频繁，其中以 6 月 23—26 日及 7 月

8—10日，16—18日尤为突出。其次6月16—18日梅雨初期暴雨强度也较大。这几场暴雨产生地区不同，等级不等。由于7月16—18日及8月份无稠密站点资料，本文不作具体分析。我们试图从物理量分布特征及中小尺度系统方面对以上三次连续暴雨进行粗浅的剖析。

(1) 暴雨时物理量特征：由试验期间所得的物理量数据对暴雨时刻 W 、 ζ 、 A_{de} 、 R_d 、 A 等数值分析。一般在暴雨前或暴雨时物理量数值都有不同程度的反映。以6月23日暴雨为例 08时淮北地区上升运动明显，同时在西部还有一个强上升区，20时移到淮北。与淮北23日20时到24日大暴雨相对应，7月8—9日暴雨区上空 W 上升区反映也明显见图4。散度场6月



23 日暴雨前期在 300 mb 以下有强负辐散区略。7月 8—9 日散度、湍度用三角形 Δ 23 徐州，阜阳南京表示。908 低层散度为负值，湍度正值很大。并且 8^{20} 湍度在 700 mb 以下已转为正区。暴雨在 08 时以前已经开始，所以散度场对暴雨来说有滞后性。而湍度有导前性图 5。（图于下页）另外沿 106°E 作 $\Delta \theta_e$ ($500 - 850\text{mb}$) 时间剖面略。连续性暴雨发生在 $\frac{\Delta \theta_e}{\Delta \theta} < 0$ 区，在 6 月 8—10 号；21—23 号；7 月 7—9 号；雨量大于 50mm 区一般有 $\frac{\Delta \theta_e}{\Delta \theta} < 0$ 负值相结合。A 指数与暴雨关系较好（另有分析）。

(2) 暴雨中分析：

中尺度系统的分析研究，早在 1963 年华东地区组织了对中小尺度研究试验基地。对飑线、冰雹等强对流天气有过很多研究，对华东地区产生飑线的几种类型及地区都有详细的分析。为我们了解中尺度系统有一定意义。近年来对暴雨中尺度系统开始了研究。我们通过多次个例分析，认为暴雨产生与中尺度关系是密切的，这对揭示暴雨的形成及暴雨临界区方程有一定指示意义。为此本文利用安徽暴雨试验期间获取的资料对梅雨期间几场暴雨的中尺度特征进行初步分析。分别是：6 月 16—17 日冷锋暴雨；6 月 23—24 日静止锋特大暴雨及 7 月 8—9 日强对流暴雨。

资料：1 小时测线条数， Δp_i （每小时气压的 24 小时差值）分佈带，雨量、相对湿度。为了消去日变化及天气尺度的影响，在雨区范围内选取若干网格，步长约 80km ，将 Δp_i 读数取平均得 $\bar{\Delta p}_i$ 。用 $\bar{\Delta p}_i$ 值减 Δp_i 得 Δp_i 为中尺度扰动值。

不同影响系统中尺度特征：

- ① 6 月 16—17 日冷锋暴雨：冷锋南移中在沿江西部产生暴雨。高空低槽东移，槽南移东移缓慢。 850mb 高上 08

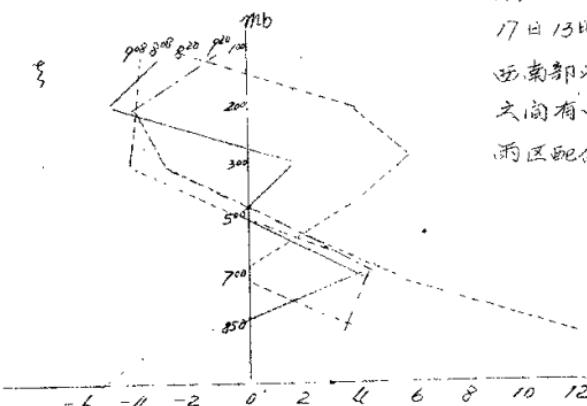
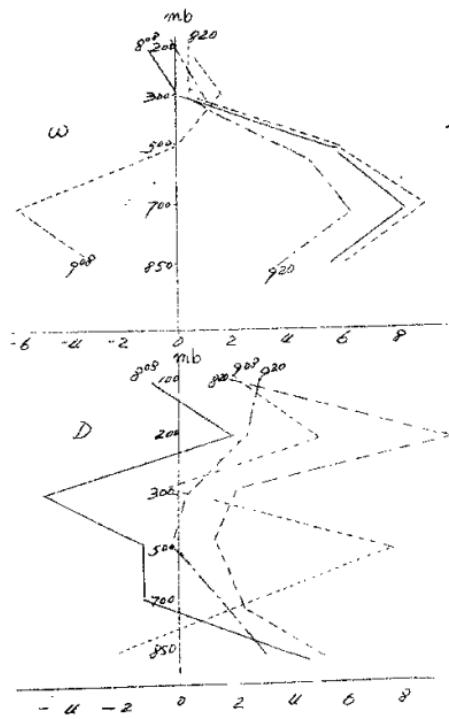


图5. 1980年7月8~9日W、D、S垂直分布

~11~

时西南急流最大中心在淮北岸。黄
庆高空风6月16日
19时17日02时在
300m—600m有
最大急流中心。另
一中心在1.5—2.0km

置略。17日08时低槽
转为冷式切变线。
地右冷锋南移。20
时到江淮流域。由
850 mb 前上 0724
变化 -5°C 中心由
郑州经阜阳 17日20
时到江表。冷锋过
境时降水产生在

$R_i: 0 \dots -10$ 之间。
17日13时在大别山

西南部洪山与怀宁
之间有一涡旋并有
雨区配合。一小时
降水最

大值

40mm

向望江

一带东

移。由

于中低

晨冷平流明显，冷锋继续南移，14时位于沿江两岸叠加在沂山
高地上，该辐合加强形成暴雨。

沿两固方向作剖面图6。沂山、怀宁一薄有辐合线，辐合
线上低压扰动相随有雨区配合。大暴雨出现在中低压前部。图6

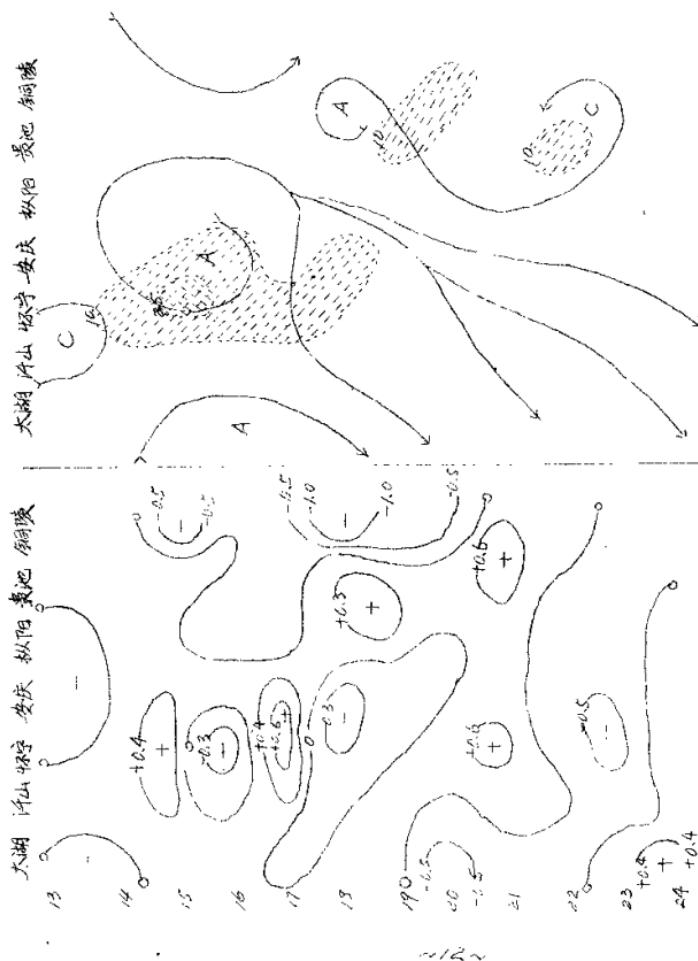


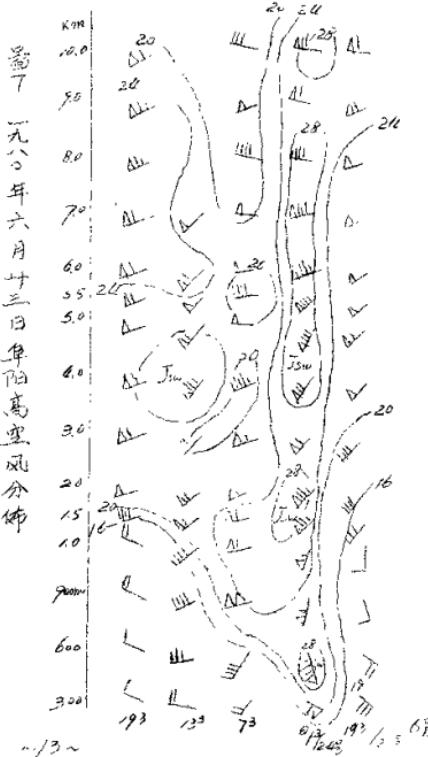
图6 1980年6月17日13时—24时太湖—铜陵时间剖面
(左端是滤波后 ΔP 值变化)

中压区是滤波后的 ΔP 值逐时变化，由太湖——铜陵一线中尺度系统活动有两个区域，一是由沂山、太湖东移减弱，另一个是由枞阳到铜陵一带。中尺度系统范围约 50 Km。生命史约 2 小时。怀宁地区 17 日 13 时—17 日 24 时 12 小时内就有 4 个中低压扰动过程，这是组成这次暴雨的主要成员。

② 6 月 23—24 日锋面大暴雨：

850 mb 高压脊东移，冷平流弱 $\Delta T_{24} = -1^{\circ}\text{C}$ 在徐州、阜阳之间。24 日 08 时 $\Delta T_{24} = -2^{\circ}\text{C}$ 中心移至南京、原东北—西南向切变线转为暖式切变。地、气旋锋带影响。雨区由大别山西部东伸。

20 时宜昌附近年
候波向东北移，雨区
北推。此时 850 mb
西南气流强盛，高空
冷平流又弱，使得形
响系统在淮北行进时
间长，造成这里连续
暴雨。阜阳高空气流
7—24 日 01 时西南
气流层深厚到 6000 m，
最大中心分别在 600 m;
1.5—2.0 Km;
5.0 Km。降水增大之
后。7 时急流中心减
弱，13 时主要急流中
心在 4 千米。虽然在



1.5 KM 西南气流 22 m/s ，但因近地层风速减弱，风向转为 NW 而易迅速减弱。 R_i 反映本处在小值中（即在 $0 \dots 10$ 间）。24日20时 $R_i 0 \dots 10$ 位于淮河以南降水在此发生。

中尺度特尖：图8中说明阜朝—合肥一带有一辐合区并有雷雨区配合。23日14时锋止锋在泗县—固镇—涡阳一带锋

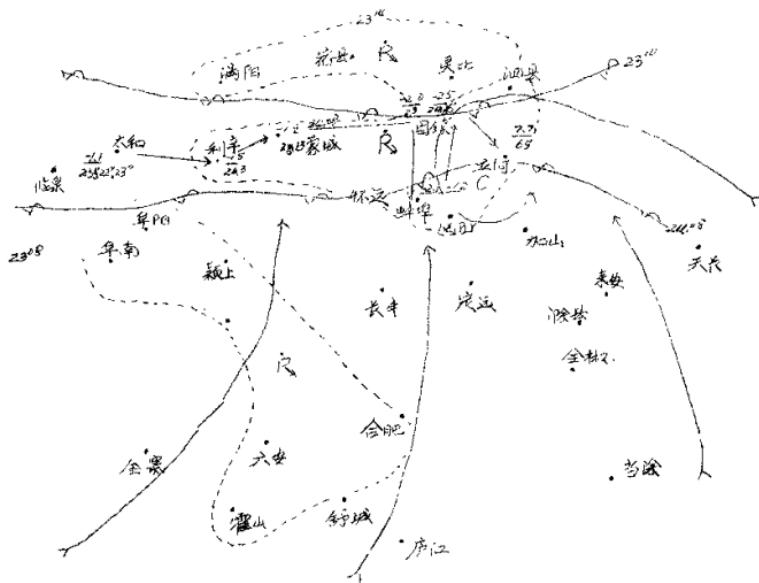


图8. 1950年8月23—24日区域图
箭头表示 Δp ，中心移动方向

西北侧雷雨区约 50KM 24日23时锋止锋在沿淮，锋止锋上有淮河附近有强风，雷雨区东移至蚌埠—蚌埠六间。 Δp ，分佈随中心变化一直在沿淮并在固镇、蚌埠、淮河间摆动。

临界值着 太和 华阳 利辛 淮南 蒙城 美里 池州



雨情：86 年 7 月 8—9 日 淮河流域产生特大暴雨，当 8 日（R.1.7）

雨情：

此为试读,需要完整PDF请访问: www.ertongbook.com