

高等学校教学用書



天 气 学

下 册

阿·謝·茲維列夫著

人民教育出版社

下冊目錄

第六章 鋒

§ 25. 鋒的一般性質	253
1. 大氣中的鋒和逆溫層(253) 2. 大氣鋒的分類(255) 3. 鋒面傾斜角的公式(258) 4. 鋒附近的氣壓場和變壓場(262) 5. 鋒的移動(266) 6. 鋒附近的垂直運動(269)	
§ 26. 大氣鋒的生成和消散(鋒生和鋒消)	272
1. 鋒生和鋒消的一般條件(272) 2. 鋒生和鋒消的運動學的條件(274) 3. 鋒生和鋒消的動力條件(278) 4. 鋒生和鋒消的熱力條件(280)	
§ 27. 暖鋒	283
1. 地面天氣圖上的暖鋒(283) 2. 暖鋒的高空分析(287) 3. 暖鋒通過測站時的征兆(293) 4. 關於暖鋒的補充說明(295)	
§ 28. 冷鋒	299
1. 地面天氣圖上的冷鋒(299) 2. 冷鋒的高空分析(306) 3. 冷鋒經過測站時的征兆(308) 4. 冷鋒的補充說明・付鋒(311)	
§ 29. 銀囚鋒(接合的鋒)	313
1. 銀囚鋒的兩種類型・地面天氣圖上的銀囚鋒(313) 2. 銀囚鋒的高空分析(318) 3. 銀囚鋒經過測站時的征兆(322) 4. 銀囚鋒的補充說明・後曲銀囚鋒(328)	
§ 30. 地形對氣團和鋒的影響	324
1. 地形對氣團的影響・焚風・布拉風(324) 2. 地形對鋒的影響・地形銀囚(328)	
§ 31. 天氣圖上鋒的分析	331

第七章 氣旋和反氣旋

§ 32. 溫帶氣旋和反氣旋概述	333
1. 氣旋和反氣旋的類型(333) 2. 氣旋和反氣旋發展的各個階段(334) 3. 氣旋和反氣旋的範圍及其中心的氣壓(335) 4. 氣旋和反氣旋內的垂直運動(337) 5. 氣旋和反氣旋的移動(339)	
§ 33. 氣旋和反氣旋發生和發展的理論	341
1. 對流理論和熱力理論(342) 2. 渦度理論(344) 3. 波動理論(346) 4. 輪數理論和平流動力理論(353) 5. 關於氣旋和反氣旋發展問題的目前情	

况(356)

§ 34. 温带气旋产生的条件·新生气旋中的天气	359
1. 地方性非锋面气旋的形成(359) 2. 锋面气旋的形成·气旋族(360) 3. 新生气旋的天气(366)	
§ 35. 温带锋面气旋的发展	366
1. 青年气旋的结构(366) 2. 钩囚气旋的结构(367) 3. 气旋的再生(371)	
4. 气旋的天气条件(374)	
§ 36. 热带气旋	377
1. 一般概述(377) 2. 结构的特点(382) 3. 热带气旋的理论(384)	
§ 37. 反气旋的发展	385
1. 反气旋发生的条件(385) 2. 反气旋的继续发展(387) 3. 反气旋的再生(388) 4. 反气旋的天气条件(390)	
§ 38. 地形对气旋和反气旋的影响	393
1. 地形对气旋和反气旋产生的影响(393) 2. 山对气旋和反气旋的移动及演变的影响(396)	
§ 39. 在苏联欧洲部分和高加索上空天气过程的特点	398
1. 天气过程的一般特征(398) 2. 某些天气过程的补充说明(400)	
§ 40. 苏联亚洲部分天气过程的特点	406
1. 天气过程的一般特征(406) 2. 中亚细亚上空几个典型的天气过程(407)	
3. 西伯利亚东部和远东上空几个典型的天气过程(418)	

第八章 天气形势的预报

§ 41. 天气形势预报的任务和实质	414
§ 42. 以形式外推法为基础的计算方法	415
1. 形式外推法、直线外推和曲线外推(415) 2. 等变压线分析法(417) 3. 将气压变化分解为各种波(420) 4. 用外推微分公式计算(421) 5. 由外推微分公式得出的部分预报规则(426)	
§ 43. 根据物理外推的计算方法(引导气流规则)	427
1. 定义·由引导气流规则得出的一些预报规则(427) 2. 根据引导气流规则作预报所产生的误差·引导气流规则的几种不同方法(430)	
§ 44. 用流体动力学方法预报气象要素和天气形势的概念	432
§ 45. 气旋发生和发展的预报	450
1. 气旋发生的预报(450) 2. 气旋发展的预报(452)	
§ 46. 反气旋发生和发展的预报	458
§ 47. 气压系统·气团和锋移动的预报	460
1. 气压系统移动的预报(460) 2. 气团和锋移动的预报(461)	

§ 48. 苏联运用的繪制預報圖的方法	463
1. 繪制 ΔT_{700} 預報圖(463) 2. 繪制其他高度的預報圖(468) 3. 繪制地面 預報圖(469)	
§ 49. 在其他一些国家所采用的預報圖繪制方法	472
1. 各个預報學派的一般特點(472) 2. 美国48小時預報圖的繪制方法(476)	

第九章 天气条件預報

§ 50. 天气条件預報的一般方法·天气預報的內容和評定	487
§ 51. 風的預報	492
1. 近地面层風的預報(492) 2. 高空風的預報(496)	
§ 52. 与風有关的一些特殊天气現象(飑、雪暴、尘暴、飞机顛簸) 的預報	501
1. 飑的預報(501) 2. 雪暴的預報(503) 3. 尘暴(沙暴)的預報(505) 4. 飞 机顛簸的預報(506)	
§ 53. 温度預報·霜冻預報	509
1. 近地面层空气溫度的預報(509) 2. 霜冻預報(518) 3. 各高度上空气溫 度的預報(526)	
§ 54. 云的預報	526
1. 云量和云狀的預報(526) 2. 云底高度的預根(530) 3. 云頂高度的預 報(536)	
§ 55. 降水的預報	539
1. 降水預報概述(539) 2. 連續性降水的預報(542) 3. 毛毛雨的降水預 報(545) 4. 險性降水的預報(546) 5. 降水的計算問題(548)	
§ 56. 与凝結系統有关的特殊天气現象(雷暴、雾、雨凇、飞机积冰)的 預報	550
1. 雷暴預報(550) 2. 能見度和霧的預報(552) 3. 雨凇的預報(566) 4. 飞 机积冰的預報(567)	

要素日变化过程中近地面层范围内气团性质的暂时变化。

在冬季大陆上，大气低层逆温层的厚度大约可达几百米，或1—2千米，并且存在的时间很长。这种稳定逆温层，就可以看成为一个特殊气团，其性质与上层气团有显著的差异。

在对流层的较高高度上，也会出现水平的逆温层或等温层。有些逆温层或等温层是由于锋面与地平线的倾斜角减小，使锋面变形的结果。逆温层与锋的关系有时是不容易掌握的，这是因为地面锋线非常消弱所致。有些较高的逆温层也可能单独形成。例如，当空气下降并向水平方向流散时，就可能形成所谓下沉逆温。根据伯努利定律，当在某一高度上出现强风层时，从这高度的上下层均有空气流入此高度上，从而使垂直位温梯度增大，形成所谓动力性逆温。这些过程对于锋面变为逆温层也是有影响的。

有云层时，在云的上界处辐射冷却也可能促使逆温层形成。

关于稳定暖气团中逆温的形成过程，已在§ 20, 1 中讨论过

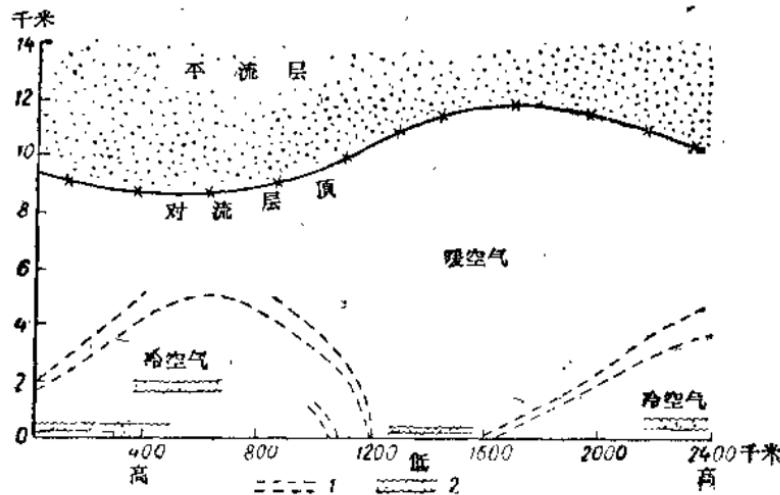


图 95, a. 青年气旋和青年反气旋垂直剖面示意图。

1—锋层；2—逆温层。

了。

介于对流层和平流层之間的界面，即对流层頂，具有等温或逆温的性质，有时温度梯度 γ 值显得很小。

图 95, a 所示为在青年气旋和反气旋剖面上鋒面、逆温层和对流层頂的位置。在衰老的冷性气旋和衰老的暖性反气旋中，鋒面是消弱的。在这种情况下，在冷性气旋上空，对流层頂呈漏斗形下降，而且温度相当高；在暖性反气旋上空，对流层頂則上拱，而且温度相当低（图 95, b）。

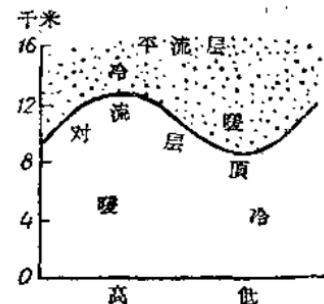


图 95, b. 在衰老冷性气旋和衰老暖性反气旋上空对流层頂的位置。

2. 大气鋒的分类

由于气团之間可能是逐渐过渡的，所以天气图上的鋒綫不会围绕整个半球，而是分成好几支鋒系。这些分支一般与高空鋒区的位置相适应。当地面出現反气旋条件而且风是辐散的，则相应地在該地区高空鋒区下面鋒綫是模糊不清的。

鋒可以根据各种特征来分类的。按鋒的伸展范围及其对大气中环流过程的作用可把它划分为：

- 1) 主鋒；
- 2) 付鋒；
- 3) 不稳定綫或飑綫。

主鋒的伸展范围很大。气旋或气旋族可在主鋒上发展起来。主鋒通常把来自不同地理区域的、属性根本不同的气团分割开来。主鋒的某一部分在連續几天的天气图上都可以看得到。

付鋒的伸展范围較小（一般只在一个气旋的范围内），它分割

同一类型气团的各部分。在大气垂直剖面图上，付鋒沒有主鋒那样明显。付鋒往往在一昼夜之内消灭掉。

不稳定綫和付鋒比較起来，其稳定程度及伸展范围还要小。不稳定綫主要是由于在白天有規則的对流发展所产生的，其存在的时间約为几小时。

有时可以利用雷达设备发现主鋒附近的不稳定綫。但目前关于不稳定綫还研究得不多。因此我們不一定要无条件的把不稳定綫看作为鋒。

根据鋒綫移动的特点可以把鋒划分为：

- 1) 暖鋒，这种鋒向冷气团方面移动；
- 2) 冷鋒，这种鋒向暖气团方面移动；
- 3) 不甚移动的鋒，或静止鋒。

在同一主鋒上，有些鋒段可能是不甚移动的鋒，而另一些鋒段则可能为暖鋒或冷鋒。付鋒多半是冷鋒。

当冷暖鋒段相接合时，便形成接合鋒或锢囚鋒。锢囚鋒往往属于特殊形式的付鋒，并有高空鋒存在。

按鋒面伸展的最大高度可以把鋒划分为：

- 1) 对流层鋒，这种鋒常常伸展到对流层顶；
- 2) 地面鋒，这种鋒的垂直伸展范围很小，約1—2千米。

对流层鋒一般是主鋒，地面鋒一般都是付鋒。

最近有人提出关于平流层中有鋒存在的不完整的說法。但是对于平流层鋒的研究还很不够。

还可以把鋒划分为上滑鋒（暖空气沿鋒面上滑）和下滑鋒（暖空气沿鋒面下滑）两种。

我們不能单凭地面天气图上温度場中地方性的差异（如在海岸附近，在北极冰区的边缘附近，在积雪或云层的边界附近）来定鋒。

某一类型的鋒可能会加强(也就是說,在地面天气图上可以十分明显地看到§ 5, 2 中所列举的种种特征),也可能趋于消弱。使得鋒生成和加强的过程,称为鋒生;使鋒消失的过程,称为鋒消。

鋒的个别特征的加强,有时并不能說明鋒很活跃。鋒的活跃程度,可以根据降水及与其有关的现象如雷暴、雪暴等天气特征来确定。例如,如果在鋒上没有强烈的空气上升运动,或者空气非常干燥,则在越过鋒綫时,由于气温的突变,可能出现少云天气。

把鋒分为主鋒或付鋒,是不足以說明鋒的活跃情况的。有时付冷鋒上产生降水,比邻近一段主冷鋒上产生的降水为强。综如上述,可說明鋒的分类只是相对的。

鋒的分类的相对性也表现在一种类型的鋒常常轉变为另一种类型的鋒方面,也就是:

甲) 鋒的符号改变,当环流条件改变时(例如在气旋发生和移动的过程中),冷鋒段会轉变为暖鋒段,或者相反。

乙) 鋒的变性,当付鋒或锢囚鋒具有主鋒的性质时,鋒上便有新的气旋发展起来。

如果想简单地說明每一种鋒的特性,只需指出下列几点就够了:

- 1) 鋒的类型及其在地面天气图上的明显程度(加强或消弱);
- 2) 鋒面附近天气情况的特点(云和降水的特征,有无雷暴、颶等);
- 3) 在高空天气图和高空气压图上鋒区内大气状态的特征;
- 4) 鋒的发展趋向(加强或减弱)。

气团的地理分类法規定,凡是分割按地理分类的各主要气团的鋒均为主鋒,也即是:

- 1) 冰洋鋒——把冰洋气团与中緯度气团分隔开来;
- 2) 中緯度鋒或极鋒——将中緯度气团与热带气团分隔开来;

3) 热带鋒——把热带气团和赤道气团分隔开来。

至于分隔中緯度海洋气团与中緯度大陆气团的鋒，均属付鋒。

3. 鋒面倾斜角的公式

理論計算證明，鋒面与地平綫相交的傾斜角 α 是很小的(圖96)。为便于討論起見，我們下面将要把 α 角加以放大。

图 96. 鋒面的实际倾斜角。

我們首先討論在冷、暖气团中等压綫和风跟鋒綫平行(摩擦力的影响忽略不計)及在常定运动条件下靜止鋒鋒面的情况。气压場的連續性乃是鋒面存在的基本条件，因为假使鋒面上的气压場不連續，就会使气压梯度和风速趋于无穷大，从而使这个鋒面消失掉。

对于上述条件來說，当由鋒面上的A点移到邻近的B点时(見图 97)，气压的变化是相同的，与移动的路程无关，亦即：

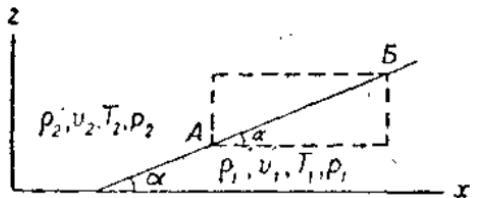


图 97. 用以計算鋒面倾斜角的图解。

$$dp_1 = \frac{\partial p_1}{\partial x} dx + \frac{\partial p_1}{\partial z} dz = dp_2 = \frac{\partial p_2}{\partial z} dz + \frac{\partial p_2}{\partial x} dx.$$

由此即得

$$\tan \alpha = \frac{dz}{dx} = \frac{\frac{\partial p_2}{\partial x} - \frac{\partial p_1}{\partial x}}{\frac{\partial p_1}{\partial z} - \frac{\partial p_2}{\partial z}}$$

考慮在地轉風方程中

$$\frac{\partial p}{\partial x} = l_p v,$$

而在基本靜力方程中，

$$\frac{\partial p}{\partial z} = -g\rho,$$

則可寫成

$$\operatorname{tg}\alpha = \frac{l}{g} \frac{p_1 v_1 - p_2 v_2}{\rho_1 - \rho_2}. \quad (1)$$

最後，由狀態方程代入

$$\rho = \frac{p}{RT},$$

並考慮鋒面上每一點 $p_1 = p_2 = p$ ，則最後可寫成為：

$$\operatorname{tg}\alpha = \frac{l}{g} \frac{T_2 v_1 - T_1 v_2}{T_2 - T_1}. \quad (2)$$

上式中帶有 1 的數字分別表示冷氣團中的溫度和風速，而帶有 2 的數字分別表示暖氣團中的溫度和風速。

我們常把公式(2)叫做馬古萊斯公式。

為了使公式(2)變為較簡明的形式，我們在此式中引進下列的數值：

$$T_1 = T_m - \frac{\Delta T}{2}, \quad T_2 = T_m + \frac{\Delta T}{2},$$

$$v_1 = v_m + \frac{\Delta v}{2}, \quad v_2 = v_m - \frac{\Delta v}{2},$$

上列各式中， T_m 和 v_m 分別表示溫度和風速的平均值。

因此，

$$\operatorname{tg}\alpha = \frac{l}{g} \frac{\Delta v}{\Delta T} T_m + \frac{l}{g} v_m. \quad (3)$$

(3)式中的第二項所表示的不是別的，而是等壓面平均傾斜角

的正切 $\operatorname{tg}\beta_m$ 。 (3)式中的兩項都為正值，說明鋒面與地平線相交的傾斜角比等壓面的傾斜角要大。

對於中緯度來說，

$$l = 2\omega \sin \varphi \approx 10^{-4} \text{秒}^{-1}, g \approx 10^3 \text{厘米} \cdot \text{秒}^{-2}.$$

假定: $\Delta v = 2 \times 10^3 \text{厘米} \cdot \text{秒}^{-1}$ ($v_1 = 10 \text{米/秒}$, 而 $v_2 = 10 \text{米/秒}$, 但二者的方向相反); $\Delta T = 5^\circ$; $T_m \approx 300^\circ$, 則我們得到(3)式第一項的值約為 0.01。(3)式中的第二項與第一項相比, 其值較小, 約為 0.0001, 可以忽略不計。

因此, $\operatorname{tg}\alpha \approx 0.01$, 或 $\alpha \approx 0.5^\circ$ 。但是這一數值根據條件之不同, 會有很大的變化。

若冷、暖氣團中風速向量差愈大, 同時鋒面兩側溫差愈小, 則鋒面坡度愈陡。

若其他條件相同, 則鋒面坡度是隨緯度的減小而減小的。在赤道上 ($\sin \varphi = 0$), 一般來說, 不可能有傾斜靜止鋒存在。

如不用地轉風方程而用較為普遍的運動方程, 則可得到考慮加速度的、用以計算鋒面坡度的運用較普遍的公式:

$$\operatorname{tg}\alpha = \frac{l(\rho_1 v_1 - \rho_2 v_2) - (\rho_1 \dot{u}_1 - \rho_2 \dot{u}_2)}{g(\rho_1 - \rho_2) + (\rho_1 \dot{w}_1 - \rho_2 \dot{w}_2)}, \quad (4)$$

式中

$$\dot{u} = \frac{du}{dt}, \quad \dot{w} = \frac{dw}{dt}.$$

不難看出, 當加速度等於零時, 可以把公式(4)寫成為公式(1), 即得出計算靜止鋒的公式。

因為 u 的數量級比 w 的大 $10^2 - 10^3$ 倍, 所以在分析非靜止鋒與靜止鋒傾斜角的差別時, 討論 $\rho_1 u_1$ 和 $\rho_2 u_2$ 的關係就夠了。

若 $\rho_2 u_2 > \rho_1 u_1$, 也就是說, 如果暖空氣沿着冷空氣楔上升, 那麼, 這種非靜止鋒的鋒面坡度就比靜止鋒的要大。

若 $\rho_2 u_2 < \rho_1 u_1$, 即如果沿冷空气楔发生了暖空气的下沉运动, 则非静止锋的锋面坡度就比静止锋的小。

經驗証明, 上滑鋒的坡度大于下滑鋒的坡度。对于上滑鋒來說, $\tan \alpha$ 值約为 0.01—0.03, 而对下滑鋒來說, 約为 0.001。

在推导公式(1)和(4)时, 未考慮因摩擦影响而形成的大气低层中风的分布情况。所以严格地說, 公式(1)和(4)不适用于低层大气。

地面摩擦首先对大气低层鋒面的廓綫有影响: 在近地面层中冷空气楔运动速度减慢; 并且在低层冷鋒廓綫变得較陡, 而暖鋒廓綫变得較傾斜(見圖 98)。暖鋒廓綫的这种变形, 可能主要是由于鋒綫附近冷气团中风力微弱所引起的。当有和风和强风时, 由于乱流混合作用, 鋒綫附近的鋒面会消弱得很厉害, 坡度不定。繪制大气垂直剖面图时从較高层到地面鋒綫之間所作的鋒面坡度的内插法, 証明由于乱流混合作用近地面的暖鋒廓綫往往是十分陡的。

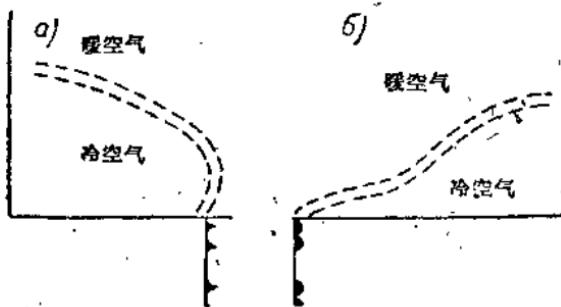


图 98. 锋面廓綫的特点。

a—冷鋒; b—暖鋒。

在近地层中风沿鋒綫的輻合, 常是地面风偏离梯度风一个极为重要的原因。由于鋒的輻合, 首先使鋒的移速減慢, 其次会使鋒面上暖空气的上升运动加强。根据这个道理在自然界中完全静止的鋒是没有的。如果实际的鋒与等压綫平行的話, 那么由于近地

面层中的实际风与梯度风有偏离，鋒綫也会有很微小的移动。若在实际上移动甚少的鋒綫附近出現云区甚至降水区，就特別表明在这种鋒面上有上升运动。

人們要問：为什么鋒的一定傾斜角能保持很长的时间，而且当鋒面傾斜角减小时，冷气团在水平方向上却不会繼續不断地向四面扩散呢？

这个问题在分析了(3)或(4)式之后就可以找到答案。

由于地轉偏向力的作用，在摩擦层以上风是沿等压綫的切綫方向吹的。例如，在靜止鋒的場合下，等压綫与鋒綫平行，因此就不能出現冷气团繼續向暖气团方面移动的情况。結果，鋒綫很少移动，而傾斜的鋒面則保持穩定平衡。

因此，傾斜鋒面的穩定平衡最后便取决于地轉偏向力对风的影响。在(3)，(4)两式中参数 $i = 2\omega \sin \varphi$ ，就是这种关系的反映。

就移动的鋒來講，尽管該鋒面在移动过程中也可能变形，但移动着的鋒面也同样要保持平衡。

4. 鋒附近的气压場和变压場

既然在傾斜着的鋒面上，有不同密度的气团相接触，这就不能不反映在鋒綫附近气压場的性质上。

下面我們來討論对流层下部在等压面与靜止鋒面相交条件下，等压面可能有的分布情况。为此，我們应用(3)式。

在推导公式(3)时， y 軸沿鋒綫指向图面。若速度 v_1 和 v_2 的方向跟 y 軸的正向一致，则 v_1 和 v_2 均为正值；若 v_1 和 v_2 的方向与 y 軸的正向相反，则 v_1 和 v_2 为負值。

忽略这个公式右端的第二項，并考慮 $\operatorname{tg} \alpha$ 不可能为負值，我們便可以根据如下的基本判据来判断是否有可能在鋒上出現这种形式的气压場：鋒只可能位于其两侧风速向量差为正值的气压場中。

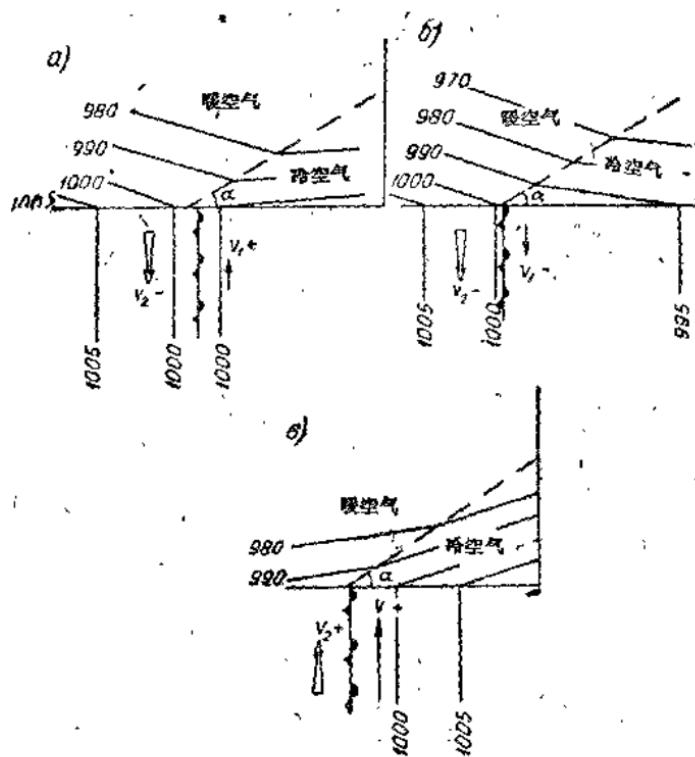


图99. 对流层下部静止锋面与等压面相交的基本模式。

图99表示等压面与静止锋面相交的可能出現的情况。上面两图为垂直剖面图；下面一图为水平面上锋线与等压线的位置图。

如果我們估計一下在該种气压场上冷、暖气团中气压随高度的递减率，那怕是用目力去估計，也可以看出：在暖气团中两相邻等压面的高度差比起在冷气团中高度差大。这一点，与具有不同温度的气团的物理特性是一致的。

如果設想一下：在等压面与锋面相交的条件下，等压面呈脊状弯曲，因而高压是沿锋线分布的。那么在图99所示的锋面与坐标

軸的相对位置之下，我們就会得出冷气团中的速度值为負值；而在暖气团中则得正值，亦即： $\Delta p = v_1 - v_2 < 0$ 和 $t g \alpha < 0$ 。这就說明，等压面与鋒面类似上述的相交，是不可能的。因为在这种情况下，把冷、暖气团中的单位气压高度差作一比較，就会发现有矛盾之处，即暖气团中的单位气压高度差比冷气团中的小了。

因此，在靜止鋒面与等压面相交的情况下，等压面只能呈槽状弯曲。換言之，鋒綫只能是沿着低压槽軸，而不能沿着高压脊軸。

上面所作的論斷不仅适用于靜止鋒，而且还适用于运动鋒。运动鋒与靜止鋒所不同的是：在天气图上运动鋒的等压綫与鋒綫不是平行的，而是相交的。

图 100 中所列举的是典型情况下，运动鋒附近等压綫位置的图例。

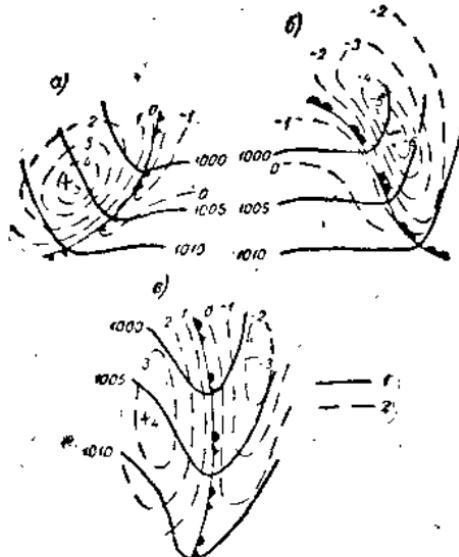


图 100. 在明显鋒附近的等压綫和等变压綫：a—冷鋒；b—暖鋒；c—锢囚鋒。

—等压綫；—等变压綫。

因为实际的锋是两气团之间的过渡区，所以在过渡层的两侧气压场便会有所变化。若是我們把过渡层的上限与地面的交线看成是锋线，那末严格地说来，这条锋线已不与低压槽轴相吻合了，而是偏于槽轴的暖气团一边（见图 101）。

在地面天气图上显然可以看出，锋线与槽轴的偏移不大。但在 AT 图上过渡区的宽度一般达几千米；冷锋位于高空槽的前部，而暖锋位于高空槽的后部。

锋线附近的变压场，一方面决定于低压槽的移动，另一方面决定于低压槽的加深或填塞。

气压的平流变化决定于等压线的分布跟槽线移动方向间的关系。图 100 表示在气压平流变化的情况下，在运动着的各种锋附近等变压线的分布。

如果在锋线附近的气压平流变化上重迭有气压的发展变化（即动力变化），则锋上变压中心的分布特点，一般说来仍是保存的，但变压中心的强度可能有很大的变化。有时候甚至会使变压的符号改变：若低压槽很快加深，则在冷锋后面出现降压区；若低压槽很快填塞，则在暖锋前面出现升压区。

就静止锋而论，是不会产生气压的平流变化的；升压或降压现象只可能由于锋附近气压场的总的演变而产生。因此，在静止锋上气压倾向近于零值（在气压场演变不大的情况下），或者在锋两侧变压为同一符号，数值相等。

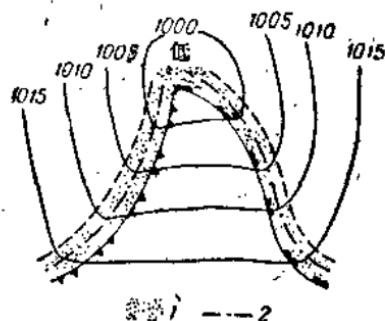


图 101. 在地面天气图上锋线相对于
低压槽轴的位移。

1—过渡区；2—低压槽轴。

5. 鋒的移动

下面我們首先不考慮近地面层中摩擦对风的影响来討論鋒移动的条件。

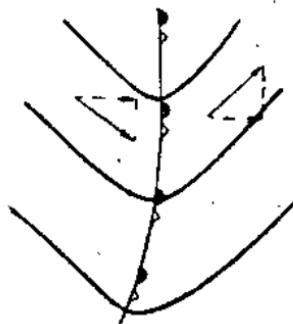


图 102. 垂直于鋒綫的地
 導風速分量。

鋒綫与等压綫平行，因而流綫与鋒綫平行，这是使鋒靜止的条件。移动的鋒位于低压槽中，而流綫是沿着鋒綫而幅合的。我們把实际风近似地看成为梯度风，就可以把鋒綫前后每一点风的向量分解为两个分量：一个分量与鋒綫平行；另一个分量则垂直于鋒綫（見图 102）。显然可見，在冷气团中只有垂直于鋒的风速分量对鋒的移动才有意义。

因为就是这个风速分量才决定冷空气楔的后退（暖鋒）或前进（冷鋒），从而决定鋒綫的移动。

我們可以用图解方法象通常把向量合成或分解那样来确定风速垂直分量值。但应用苏联高等軍事水文气象学院制作的梯度风尺或塔波洛夫斯基的梯度风尺更为便利。

为此，須把高等軍事水文气象学院的梯度风尺的坐标軸顺着鋒綫作这样的安放，使坐标原点和某一条等压綫与鋒綫的交点重合（見图 103）。

用梯度风尺讀数时，可以讀出梯度风速垂直分量的数值（以米/秒为单位），或者讀出 6 小时后空气质点的相应路程。对鋒綫上的許多点进行計算，并把 6 小时后这些点的位置联結起来，就可以得到 6 小时后天气图上未来鋒綫的位置（如图 103 所示）。

經驗証明：用上述方法計算出来的鋒的移动速度，一般比鋒綫实际的移动速度要大，因为鋒綫的实际移动受到地面摩擦的影响