第二章 气团与锋

本章主要教授锋或锋面附近的气象要素场的特征、锋生公式的物理意义及定性分析应用、气压倾向方 程、地面锋线与高空锋区、高空等压面的上高度场**三度空间**的配置、用密度一级不连续面模拟锋时,锋的坡度公式 推导及讨论和锋生锋消的动力学特点。

2.1 气团

2.1.1 基本概念与性质

2.1.1.1 基本内容

Air mass 从地表广大区域来看,存在着水平方向上物理性质(温度、湿度、稳定度等)比较均匀(各种要 概念 素梯度很小)的大块空气,这种性质比较均匀的大块空气叫做气团。

全球气团分布情况

① 水平范围常可达几百到几千公里 ② 垂直范围可达几公里到十几公里(限制在对流层) 性质

③ 水平温度差异小,**一百公里范围内的温度差为1℃**,最多不超过2 ℃

④ 垂直方向上温度随高度递减,与对流层一致。

2.1.1.2 气团形成与变性

性质均匀(海洋\陆地)的广阔的地球表面下沉辐散、稳定的环流。(地表上方的空气要获得地表面的物 形成条件 理属性,需要时间较长,可以保证气团在该区域稳定存在) 与基本属性对应

各种尺度的**湍流**、系统性垂直运动、蒸发、凝结和辐射等物理过程 方式

气团变性 气团的物理属性逐渐发生变化 例如冷高压南下受到下垫面影响变暖

不同气团变性的快慢是不同的,变性快慢和它**所经下垫面性质**与**气团性质差异**的大小有关。

- ① 冷气团移到**暖**的地区变性较**快**。因为冷气团低层变暖,**趋于不稳定,乱流对流**容易发展,能很快地 将低层的热量传到上层大气。
- ② 暖气团移到冷的地区则变冷较慢。因为低层变冷趋于稳定,乱流和对流不易发展,其冷却过程主要 靠辐射作用进行。
- ③ 大陆移入海洋的气团容易取得蒸发的水汽而变湿(常见于山东半岛,有暴雪), 而从海洋移到大陆 的气团,则**要通过凝结及降水过程才能变干**,所以气团的变干过程比较缓慢。

2.1.2 气团分类

2.1.2.1 地理分类

北极气团Ac/Am Arctic 即冰洋气团,分布于极圈内 70°-90°。有大陆性或海洋性两类,性质为气温低、水汽少、气

层非常稳定, 冬季入侵大陆时会带来暴风雪天气 南极为大陆气团, 北极为冰洋气团

极地气团 Polar 分布干中高纬度西风带 40°N-70°N

maritime

continental 低温干燥,天气晴朗,气团低层有逆温层,气层稳定,冬季多霜、雾 大陆性Pc 海洋性Pm 夏季同 Pc 相近、冬季比 Pc 气温高、湿度大、可能出现云和降水

分布干副热带地区, 20°N-40°N 热带气团 **Tropical** continental 高温干燥、晴朗少云,低层不稳定 大陆性Tc

海洋性Tm 低层温暖、潮湿,且不稳定,中层常有逆温层 maritime

Equatorial 分布于赤道 20°N 以南,湿热不稳定,天气闷热,多雷暴 赤道气团E

2.1.2.2 热力分类

冷气团 当气团<mark>向着比它暖的下垫面移动时称为冷气团</mark> 从高纬陆地来一般都是冷气团,称干冷气团

暖气团 当气团向着比它冷的下垫面移动时称为暖气团 从低纬海洋来的称为暖湿气团

2.1.3 我国境内的气团活动与天气

概述 我国境内的气团多为变性气团

冬半年 主要影响:极地大陆气团、热带海洋气团(太平洋、南海)、北极气团。

① **大陆西伯利亚气团** (干冷天气下的反气旋) 与**热带海洋气团**相遇时在气团交界处形成阴雨天气, 如冬季华南地区的阴雨。**热带海洋气团**可影响到华南、华东和云南等地, 形成**温热、湿润**的天气。

② 北极气团 Ac 南下侵入我国可造成气温剧烈下降的强寒潮天气。

夏半年 主要影响:西伯利亚气团、热带海洋气团(太平洋、南海)、热带大陆气团(干暖中亚)、赤道气团

① **西伯利亚气团与南方海洋气团**在我国大陆相遇并由南向北推进,造成我国**雨带的推移**。如右图,梅雨、秋雨

西伯利亚气团在长城以北和西北活动,与热带海洋气团一起造成我国盛夏南北方降水

② 来自印度洋的赤道气团(季风气团)可造成长江流域以南地区大量降水,而热带大陆气团也可影响我国西部地区,出现严重的干旱和酷暑。

春季 主要影响:西伯利亚气团、热带海洋气团 春如四季

此时西伯利亚气团和热带海洋气团两者势力相当, 互有进退, 是锋系及气旋活动最盛的时期。

秋季 主要影响: 变性西伯利亚气团主导、热带海洋气团

变性的西伯利亚气团占主要地位, 热带海洋气团退居东南海上, 我国东部地区在单一气团控制下, 出现全年最宜人的**秋高气爽**的天气.

2.2 锋的概念与锋面的坡度

概述 锋面和气旋是中纬度最典型的两类天气系统. 中纬度许多天气现象与锋面和气旋有关。

2.2.1 锋的概念

锋区 密度不同的两个气团之间的过渡区,在天气图上表现为<mark>温度水平梯度大而窄的区域,随高度向冷区倾</mark>

<mark>斜</mark>,是一个<mark>等温线的密集带</mark>。即冷暖气团相遇时的**狭窄倾斜过渡带**。 上**界**:锋区与暖气团的交界面 下**界**:锋区与冷气团之间的交界面

锋区宽度 上界和下界的水平距离称为锋的宽度。在近地面层中锋面<mark>宽约数公里</mark>,在高层可达 200-400 公里。可

见其宽度与其水平长度数百~数千公里相比是很小的, 所以人们常把锋区近似地看成一个面, 即锋面。

锋面 Weather front 热力学场和风场具有显著变化的狭窄倾斜带定义为锋面。其具有较大的水平温度梯度、

静力稳定度、绝对涡度、垂直风切变等特征。

天气图上比例尺很小、锋面的宽度无法表示、从而把它看作空间的一个面。

锋线 锋面与地面的交线。习惯上把锋面和锋线统称为**锋**。

空间结构 锋区的水平尺度为几十公里到几百公里,一般上宽下窄,在天气图上只是一条线。

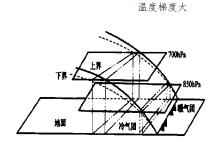
沿锋面的尺度一般为 1000~2000 公里 (锋面长度)

锋面实际上并不像示意图一样具有规则的几何形态。

沿锋面一维. 属于中- α 尺度 (200~2000 公里)

沿跨锋面一维. 属于中-β尺度 (20~200 公里)

锋面在**垂直方向**上厚度属于中-γ尺度(1~2 公里, 浅层系统)



锋面空间结构示意

2.2.2 锋的分类

2.2.2.1 按伸展高度分类

地面-对流层顶的所有锋 对流层锋

地面锋 低层锋-700hPa 以下 主要指锋面垂直方向的伸展位置主要位于**大气低层**。地面锋一般认为是在水平

面气压图上的一个强的水平温度梯度带。它经常与降水相关联,可造成局地的强烈天气,同时可以为

更小尺度的天气系统的不稳定发展提供一个背景场。

高空锋 主要指位于对流层上层的锋面,它与急流和急流轴相伴随。它对从中 500hPa 以上,不接触地面

纬度气旋到对流尺度的天气系统中的<mark>强迫垂直运动</mark>起着十分重要的动力作用。另外,对流层与平流层

之间的物质和能量等垂直输送起着重要作用。

2.2.2.2 按地理类型分类

冰洋气团和极地气团之间的界面,处于高纬地区,势力 冰洋锋

较弱, 位置变化不大。

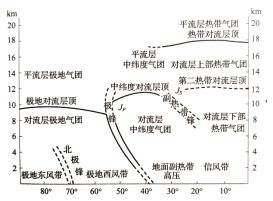
极地气团和热带气团之间的界面, 冷暖交换强烈, 位置 极锋

变化大,对中纬地区影响很大

赤道气流和信风气流之间的界面,由于两种气流之的温 副热带锋

> 差小,以气流辐合为主,可称为辐合线。有位置的季节 变化, 夏季移至北半球, 冬季移至南半球。多出现在海

上,是热带风暴的源地



500hP 700hP

700hP

主要气团、对流层顶、锋面、急流和低层风系特征的关系 虚线表示气团和锋的位置随季节摆动

2.2.2.3 按锋移动的主次地位分类

锋面在移动过程中, 冷气团起主导作用, 推动锋面向暖气团一侧运动。 冷锋

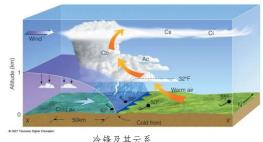
暖气团被迫抬升,锋面坡度较大,天气在冷锋后

锋面在移动过程中,暖气团起主导作用,推动锋面向冷气团一侧运动 暖锋

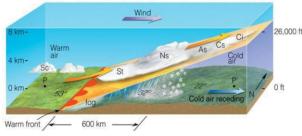
暖气团沿冷气团向上滑升,锋面坡度较小,天气在暖锋前



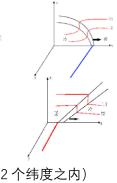




冷锋及其云系



暖锋及其云系



准静止锋 锢囚锋

冷暖气团势力相当,锋面很少移动的锋(6小时移动小于1个纬度,24小时移动在2个纬度之内) 由冷锋赶上暖锋或是两条冷锋相遇叠并形成的锋、把暖空气抬到高空而形成的新锋面。

即**两个冷气团**之间形成的锋面。其形成原因有:锋面受山脉阻挡形成的**地形锢囚**、两条**冷锋迎面**相遇 形成的锢囚、冷锋追上暖锋形成的锢囚。在我国东北、华北地区活动频繁,以春季最多。

冷式锢囚锋: 冷锋后的冷空气团比暖锋前的冷空气团冷, **暖舌位于地面锢囚锋后方**。 **暖式锢囚锋**:冷锋后的冷空气团比暖锋前的冷空气团**暖,暖舌位于地面锢囚锋前方**。

中性锢囚锋:冷锋后的冷空气团与暖锋前的冷空气团的温差较小,暖舌各高度上位置不变。

