第四章 大气环流

2025.5.9 建档 张通'

4.1 大气平均流场特征

大气环流 大气具有全球范围的大尺度大气运行的基本状况。某一大范围地区(欧亚地区、半球、全球),某一大 气层次(对流层、平流层或整个大气圈),在一个长时期(月、季、年、多年)的大气运动的平均状态

或某一个时段(一周、梅雨期间)的大气运动变化过程都可以称为大气环流。大气环流是不同尺度的 天气系统发生发展和移动的背景条件

天气系统发生发展和移动的背景条件。

尺度情况 水平尺度:数千公里以上 垂直尺度:10km以上 时间尺度:数天以上

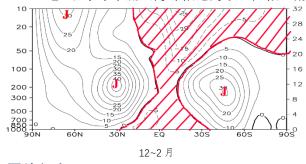
4.1.1 平均纬向风

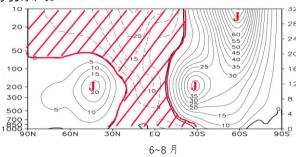
冬季1月 ① 低纬度为东风带,铅直向上东风带迅速变窄,东风最大风速中心在平流层

- ② 中高纬度对流层中心冬季西风较强,最大风速中心在(200hPa,30°N)
- ③ 北半球极区冬季从对流层到平流层均为西风

夏季7月 ① 低纬小范围为西风,其他部分为东风,最大风速在平流层。

- ② 中高纬度对流层中心**夏季西风较弱**; 北半球最大风速中心在(200hPa, 40°N)
- ③ 北半球平流层为环极地的东风, 极区附近为弱东风。





4.1.2 平均经向风

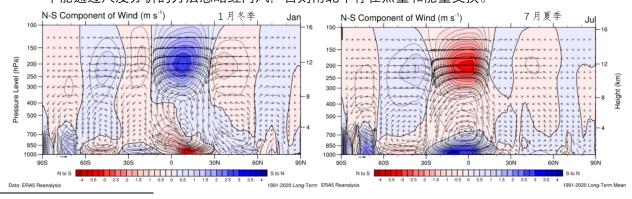
冬季1月 ① 30°N以南低纬度地区(哈得来环流圈)对流层底层为较强的北风,最大3.5m/s,其上空(200 – 300hPa)同时有明显的南风,最大2.5m/s,中部南北风速较弱(平直西风),高底层显著反位相。

② $30^{\circ}N\sim60^{\circ}N$ 低层平均为南风,高层平均为北风,风速均不足1m/s。经向交换冬强夏弱。

夏季 7 月 ① 近赤道地区(哈得来环流圈): 底层南风高达 2.5m/s. 高空为小于 3m/s 的北风。

- ② 17~40°N中纬度地区低层为弱北风, 高空为弱南风。
- ③ 高纬度地区可能因为阻塞高压等天气过程而出现较高的南北风。
- ④ 对流层中层多为 0 线。

注意不能通过尺度分析的方法忽略经向风,否则南北不存在热量和能量交换。



¹ 本节部分图片摘自于 https://pjbartlein.github.io/UOCWC/globalclimate.html (University of Oregon)

4.1.3 平均水平环流

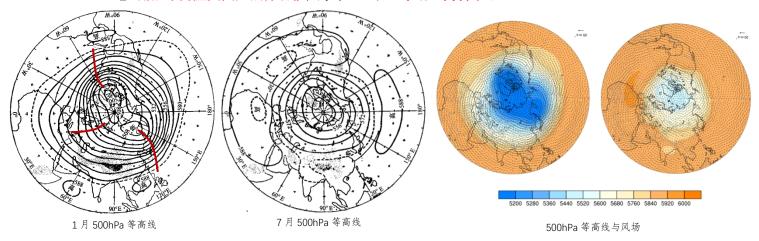
4.1.3.1 对流层中部 500hPa

冬季1月 ① 中高纬度以极地低压为中心的绕纬圈的<mark>较强西风环流,</mark>等高线密集; 极涡分裂为两个中心。

- ② 中纬度: 三槽三脊 中高纬西风带大尺度平均槽脊位于大陆东岸 (东亚大槽、欧洲东部、北美东部槽) (高原北部脊、西欧沿岸脊、阿拉斯加脊). 脊弱槽强。
- ③ 低纬情况: 北美和东亚大槽向南延伸到较低纬度; 地中海、孟加拉湾和东太平洋有明显的槽。
- 4) 副热带高压强度小,中心都位于海上。

夏季7月 ① 极涡中心合并为一个,中心位于零点,环绕极涡的西风带明显北移,等高线变稀疏。

- ② 中高纬度出现四个弱槽(北美、东亚槽东移,强度变弱;陆地上的两个冬季的脊变为槽)
- ③ 副热带高压大大加强并北移,海洋上出现三个明显闭合中心(西北太平洋、北大西洋、非洲西部)



4.1.3.2 对流层底部(全球平均海平面气压场)

冬季1月 ① 低压中心:冰岛低压(北美大槽东,强大)、**阿留申低压**(东亚大槽东,强大)

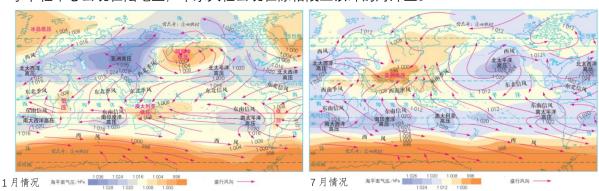
② 高压中心: 格陵兰冷高压(不存在反位相,持续高压)、亚速尔高压(北大西洋副热带高压)、亚洲冷高压(反位相)、夏威夷高压(太平洋副热带高压)、北美大陆冷高压(反位相)

冬季7月 ① 低压中心:冰岛低压减弱、亚洲大陆低压(反位相)、阿留申低槽、北美低压

② 高压中心: 格陵兰高压、大西洋副热带高压(亚速尔高压)、太平洋副热带高压

活动中心 半永久大气活动中心:冰岛低压、阿留申低压、太平洋副高、大西洋副高(亚速尔高压)、格陵兰高压 半体现在冬夏强度、位置存在明显变化。永久体现在冬夏都存在。其变化表征大气环流的显著变化。季节性大气活动中心:亚洲高压、亚洲热低压、北美冷高压、北美冷低压。

季节性中心出现在陆地上,半永久性出现在除格陵兰以外的海洋上。



4.1.4 大气环流季节转换

4.1.4.1 6月和10月的突变

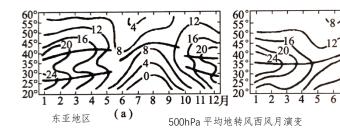
突变 冬季和夏季的槽脊位置基本上是稳定的,它们占全年相当长的时间,而**两个过渡季节是短促的**,在短 促的时间中完成**环流的季节转换**常称为**突变**,**冬→夏在 6 月,夏→冬在 10 月** 这种突变是半球范围乃至全球范围的现象,以亚洲最为明显(地形显著差异) 东亚为双中心结构(西风急流的北跳现象), 北美为单中心。

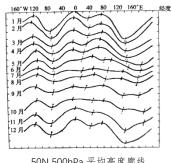
强西风带 冬季东亚存在着两支强西风带, 6 月南支强西风带消失, 北美单支强风

带也明显北移。10月东亚又出现两支强西风带,北美西风带也南移回

位。东亚为突变型(青藏高原), 北美为渐进性。

环流突变在以中东地区和我国青藏高原附近变化最早、北美最迟。





50N 500hPa 平均高度廓线

4.2 控制大气环流的基本因子与大气环流基本模型

4.2.1 太阳辐射作用

其是造成大气运动能量的唯一来源。赤道和极地的下垫面接受太阳辐射的差异及其年变化支配着大气 太阳辐射

环流及其年变化。 大气环流的直接能源来自下垫面的加热、水汽相变的潜热加热和大气对太阳短波

(b) 北美地区

辐射的少量吸收。其最终能源还是来自太阳辐射。

辐射平衡 赤道地区净获得,40°左右为分界线,极地地区为净失去。

直接热力环流圈,高层产生指向极地的气压梯度,形成单圈环流。 单圈环流

特点 赤道附近上升, 极地下沉运动, 北半球为高层为南风, 低层为北风

其由于大气加热不均匀造成、实际上是不存在的。

4.2.2 地球自转与三圈环流

4.2.2.1 三圏环流

形成 在地表性质均匀,地球自转产生的地转偏向力之作用下,形成了理想的<mark>经向三圈环流</mark>和近地层的<mark>三风</mark>

四带环流。

东北信风带、盛行西风带、极地东风带 风带

气压带 赤道低压带、副热带高压带、副极地低压带、极地高压带

组成 哈得莱环流+费雷尔环流+极地环流

哈得莱环流 从赤道低压地区上升, 升至对流层顶, 向极地方向直到南北纬

30 度左右, 在高压区下沉。部分空气返回地面后于地面向赤

道返回, 形成信风, 完成低纬度环流。

动能产生【直接热力环流圈,强度最强】

费雷尔环流 也称为中纬度环流,是一个次要的环流,依靠其余两个环流而

出现,有时并不明显。**动能消耗【间接热力环流圈】**

其低层为西风带, 高层理论上为东风, 然而由于环流很弱, 高

层仍为带状的西风气流,多扰动。

极地环流 也是一个热力环流圈,强度最弱【直接热力环流圈】。

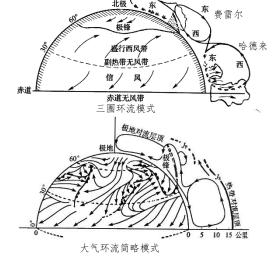
东北东南信风带: 北半球哈得莱环流中低层向南的气流, 在科 信风

氏力作用下向右偏转形成的稳定风系。

赤道附近东北信风和东南信风汇合的地带,简称 ITCZ 赤道辐合带

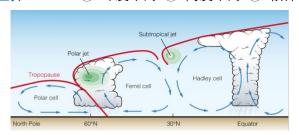
4.2.2.2 锋区

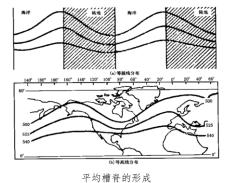
副热带锋区 哈德来环流圈中高层向北运动的暖湿气流,与**极地环流圈**中上升辐散向南的气流辐合,形成锋区。 在<mark>对流层上层</mark>明显,**30°左右**的高空有锋区存在,也称为南支锋区。有<mark>副热带急流</mark>与之对应。



极锋锋区 极地环流圈中低层向南的东北风,与**哈得莱环流**中下沉辐散向北运动的西南风辐合,形成锋区。 在**对流层低层**明显,有**极锋急流**与之对应,也称为北支锋区。

差异 ① 纬度不同 ② 高度不同 ③ 极锋地面经常有锋或锋面,副热带锋地面常常无锋。







4.2.3 地球表面的不均匀性

4.2.3.1 海陆分布对大气环流的影响

总述 海陆分布可以导致海陆风、季风、形成平均槽脊等影响。

海陆风 在海岸附近因海陆热力性质差异而产生的中尺度热力环流。

季风 大气环流季节变化的一种最典型的表现。季风是一种与年循环相联系的现象。

冬夏盛行风向相反,夏季: 地面低层从凉的海洋吹向热的大陆; 冬季: 从冷大陆吹向暖的海洋夏季风潮湿, 冬季风干燥。(最大大陆、最大高原、南半球经度配合好)

亚洲季风 分为印度季风区、东亚季风区、西太平洋季风区

进一步分为南亚季风(印度季风)、东亚季风(东亚副热带季风、南海季风(西北太平洋季风))

季风区 大兴安岭-阴山-贺兰山-巴颜喀拉山脉-冈底斯山脉

4.2.3.2 形成平均槽脊

理论 冬季:有一气块自西向东运动,经过暖洋面膨胀,到大陆西海岸附近变成脊,到陆地受冷收缩,到大陆东岸变成槽(冬季热力+动力因素叠加:形成东亚大槽、北美大槽)

4.2.3.3 地形情况

总述 地形作用有动力作用、热力作用等。

动力作用 大地形使得气流分支,绕流,爬坡等,并使其速度发生变化。

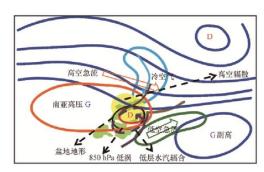
- ① 青藏高原使得 500hPa 以下西风环流明显分支、绕流、汇合、绕流作用形成**北脊南槽**(印缅槽)。
- ② 爬坡影响到西风槽本身强度(下坡有利于槽的加深)和移动速度。
- ③ **南支西风**在形成孟加拉湾低槽,槽前偏西南风又受到地形摩擦作用而减弱,具有气旋式切变。冬春季节西南地区(四川西部)处于印缅槽前,以致低涡活动特别多(西南涡)大部分西南涡是局地的,但少部分能够沿切变线移出,所经之处有明显降水,因此西南涡对预报相当重要。
- 4) 下坡气流气旋性涡度增加,有利于东亚大槽形成。

热力作用 ① 青藏高原相对于四周的自由大气, **夏季受热快, 起着强大热源**的作用。冬季高原积雪对大气环流也有影响。高原夏季是个热低压, 冬季是个冷高压。

② 夏季西风急流北跳,与高原的热力作用有关:

冬季: <mark>急流位置偏南</mark>, 位于高原南缘附近。南边洋面暖, 高原冷, 北边虽然更冷, 但温度梯度相对小。 夏季: 南缘温度梯度减小, 西风小, <mark>西风急流消失</mark>, 甚至温度梯度反向, 出现东风气流(热带东风急流) 北部温度梯度增大, 西风大, 西风急流北跳(东亚地区特有的季节转换现象)。

③ 南亚高压的形成。



西南涡的形成

4.2.3.4 西南涡

the Southwest Vortex,指形成于四川西部地区,700 或 850 百帕上具有气旋性环流的闭合小低压,直 含义 径在 300-400km 左右。一般来说,西南涡是浅薄系统,特殊个例也可发展到对流层高层。

多形成于 4~9 月份, 生命史一般低于 48h, 但向东发展后可超过七天。隆水具有明显的中小尺度特征, 生命史 就造成的暴雨强度、频数和范围而言,西南涡仅次于台风。

西南涡形成 ① 地形作用: 背风坡的减压作用、绕流与侧向摩擦作用。

- ② 500hPa 上有高原槽东移,槽前正涡度平流造成低层减压,形成低涡。
- ③ 700hPa 上有能使高原东南侧的西南气流加强,并在四川盆地形成明显的辐合气流的环流形势
- 4) 江淮切变线的西端也容易形成西南涡。 青藏高原东北侧绕流形成兰州小高压

4.2.3.4 南亚高压的形成

南亚高压因为暖(非绝热加热)形成高压,是一个热力性高压。而副高是因为高压才暖(下沉增温) 南亚高压 形成: 500hPa 上有辐散, 感热, 中底层加热; 潜热中高层加热, 具有趋热性。(东西振荡) 与副高常常相向而行。长江中下游出现上下游叠加时,利于降水;相背而行时,较为干旱。

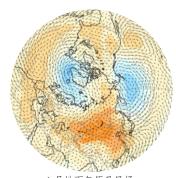
情景案例 5月中下旬攀登珠穆朗玛峰的原因:

> 急流六月突变,3-4月很冷,西风急流在南缘,正好在急流控制区,风很大,不利于攀登。 5月中下旬南缘离开急流区,风变小了。随后印度季风在6月中旬建立,降水剧烈。

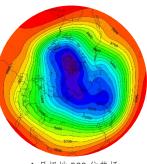
4.3 极地环流

4.3.1 北极环流

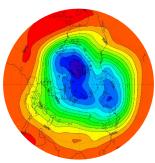
4.3.1.1 冬季情况(1月)



1月地面气压及风场



1月极地 500 位势场



1月极地 700 位势场

极地是一个槽区,极地涡旋断裂为两个闭合中心。 500hPa

> ① 极地涡旋收到行星波的扰动, 导致涡旋结构分裂。 断裂原因:

> > ② 热力: 北极地区表面冷源分布不均, 低压中心倾向于在冷源下游形成。

在新地岛 500hPa 上有槽的地方, 在 700hPa 上是一个闭合的小低压。 比较情况

位于格陵兰与加拿大之间及亚洲东北部的低中心,700hPa 上的位置比 500hPa 的偏向东南。

① 地形情况: 低层收到格陵兰高原阻挡, 冷空气绕流, 导致低压中心南移。

② 温度场配置: 加拿大-格陵兰为冷源, 东北侧海洋温度更高, 有东南热成风。

① 基本是一个高压带, 存在极地环流。 地面情况

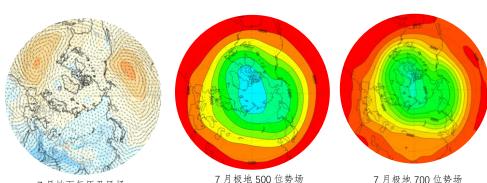
② 冰岛低压很强大,向大西洋的极圈伸展出一个槽,占据极地面积的一半。

4.3.1.2 夏季情况 (7月)

极地涡旋中心均在极点附近,较1月气压系统明显减弱,低压中心轴线几乎垂直。 500hPa

地面情况 ① 仍未高压. 但强度较 1 月 明显减弱。

② 加拿大地区有一个闭合低压中心, 其他系统不明显。



7月地面气压及风场

7月极地 700 位势场