

第四章 大气环流

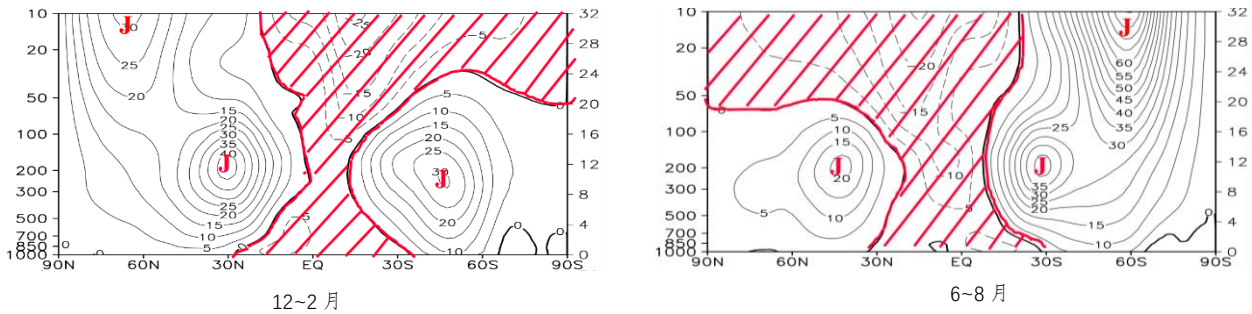
4.1 大气平均流场特征

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。

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

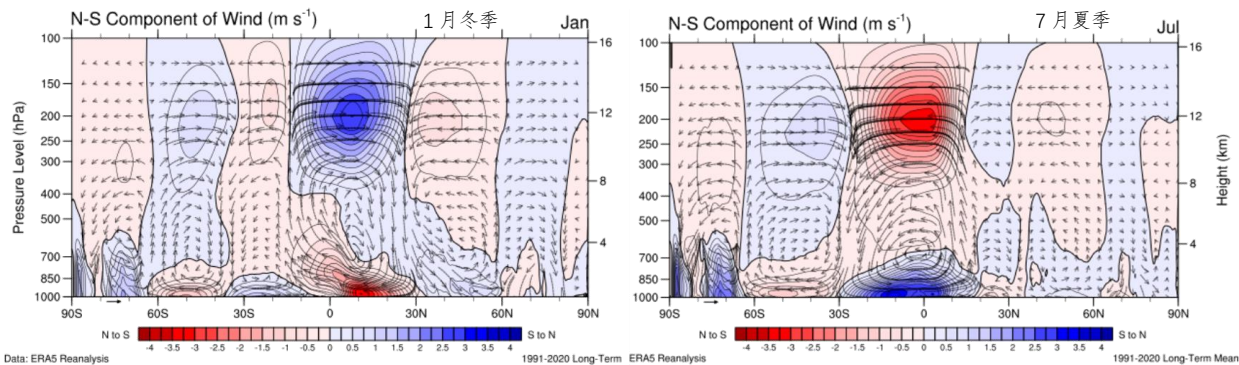
- 冬季 1 月**
- ① **低纬度为东风带**，铅直向上东风带迅速变窄，**东风最大风速中心在平流层**
 - ② 中高纬度对流层中心**冬季西风较强**，最大风速中心在**(200hPa, 30°N)**
 - ③ 北半球极区冬季从对流层到平流层均为西风
- 夏季 7 月**
- ① 低纬小范围为西风，其他部分为东风，最大风速在平流层。
 - ② 中高纬度对流层中心**夏季西风较弱**；北半球最大风速中心在**(200hPa, 40°N)**
 - ③ 北半球平流层为环极地的东风，极区附近为弱东风。



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°N~60°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

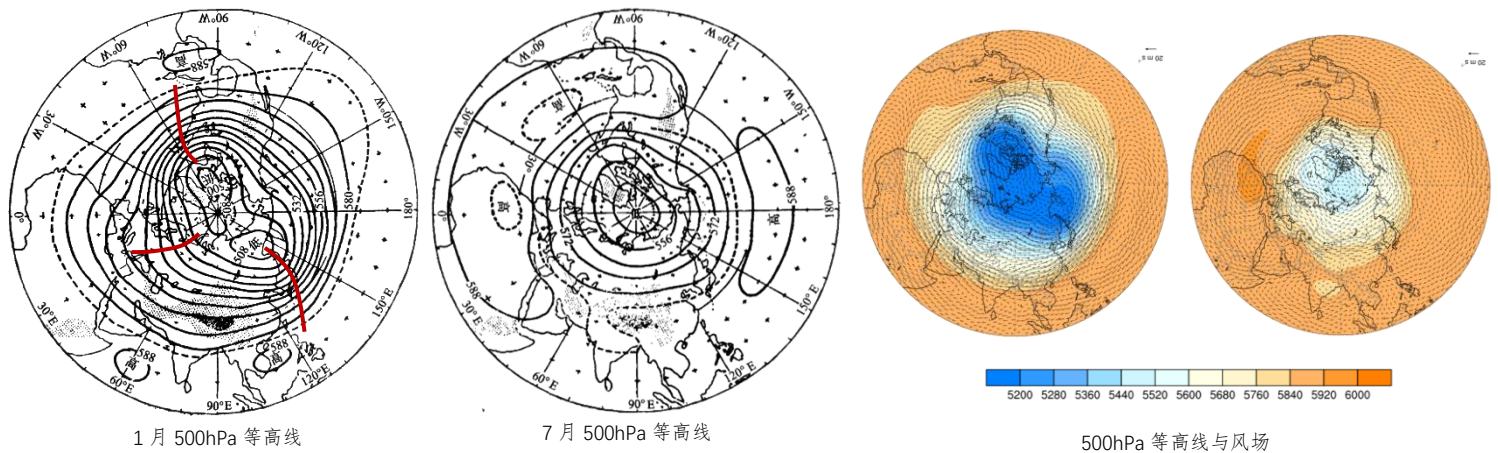
4.1.3.1 对流层中部 500hPa

冬季 1 月

- ① 中高纬度以极地低压为中心的绕纬圈的**较强西风环流**，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

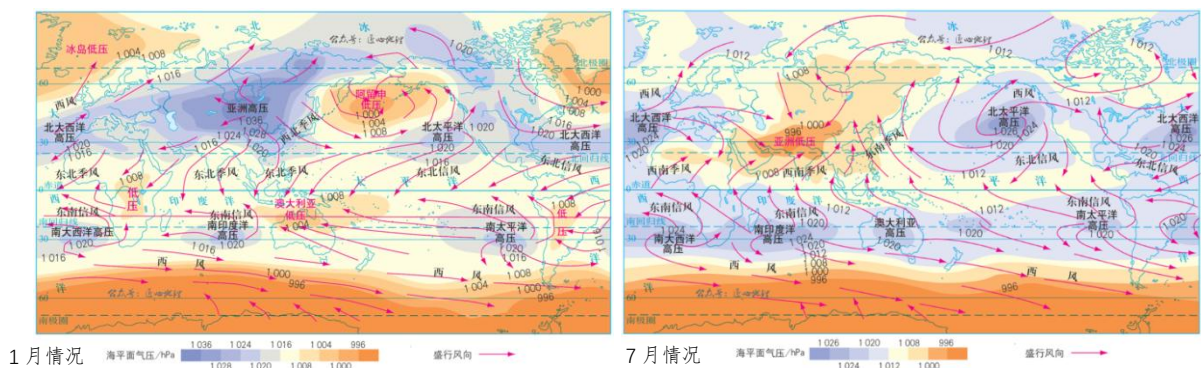
- ① **低压中心**：冰岛低压（北美大槽东，强大）、**阿留申低压**（东亚大槽东，强大）
- ② **高压中心**：格陵兰冷高压（不存在反位相，持续高压）、**亚速尔高压**（北大西洋副热带高压）、亚洲冷高压（反位相）、**夏威夷高压**（太平洋副热带高压）、北美大陆冷高压（反位相）

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

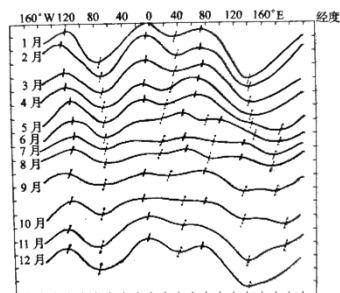
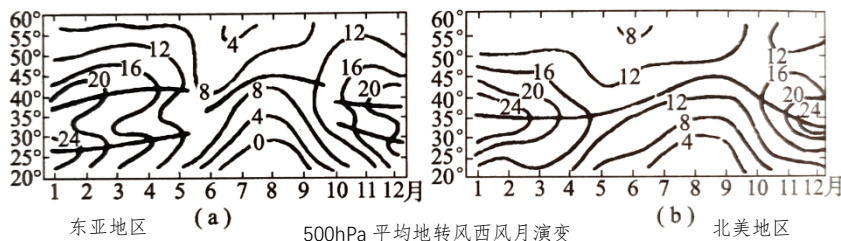
冬季和夏季的槽脊位置基本上是稳定的，它们占全年相当长的时间，而两个过渡季节是短促的，**在短促的时间中完成环流的季节转换常称为突变**，**冬→夏在 6 月，夏→冬在 10 月**
这种突变是半球范围乃至全球范围的现象，以亚洲最为明显（地形显著差异）

强西风带

东亚为双中心结构（西风急流的北跳现象），北美为单中心。

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

太阳辐射

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

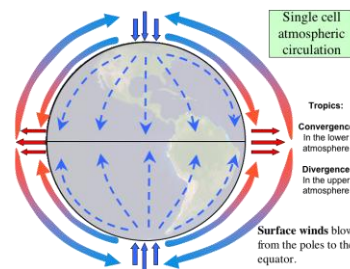
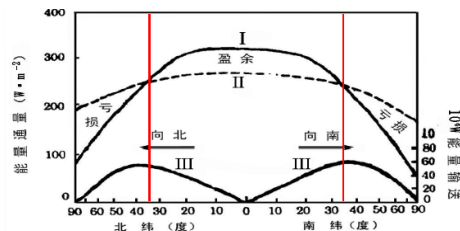
赤道地区净获得，**40°左右**为分界线，极地地区为净失去。

单圈环流

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。

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 三圈环流

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**经向三圈环流**和近地层的**三风四带环流**。

风带

东北信风带、盛行西风带、极地东风带

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】**。

信风

东北东南信风带：北半球哈得莱环流中低层向南的气流，在科氏力作用下向右偏转形成的稳定风系。

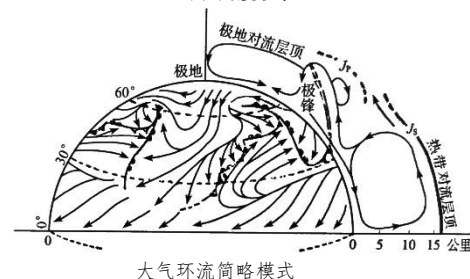
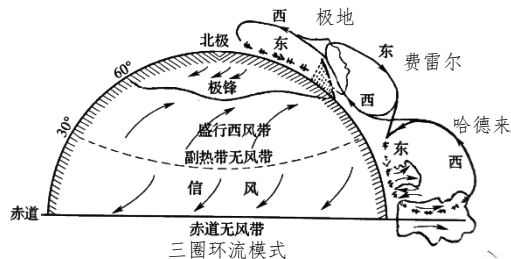
赤道辐合带

赤道附近东北信风和东南信风汇合的地带，简称 ITCZ

4.2.2.2 锋区

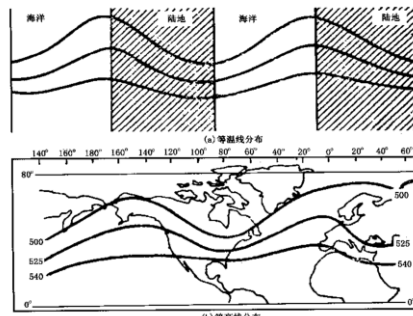
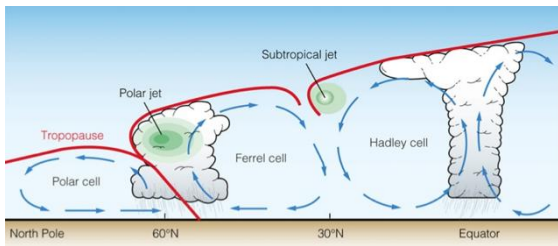
副热带锋区

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**对流层上层**明显，**30°左右**的高空有锋区存在，也称为**南支锋区**。有**副热带急流**与之对应。

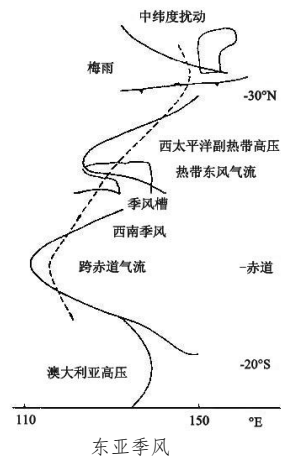


极锋锋区 极地环流圈中低层向南的东北风，与哈得莱环流中下沉辐散向北运动的西南风辐合，形成锋区。在对流层低层明显，有**极锋急流**与之对应，也称为**北支锋区**。

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。



平均槽脊的形成



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）

注意 观测事实并不完全一致，说明海陆分布的热力差异**不是**影响大气环流的唯一因素。

还和大地形的动力作用有关（夏季：热力因素意图变脊，动力仍为槽，导致槽脊反转或减弱）

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**。

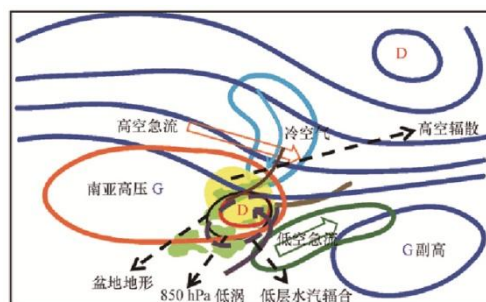
热力作用 ① 青藏高原相对于四周的自由大气，**夏季受热快，起着强大热源**的作用。冬季高原积雪对大气环流也有影响。高原**夏季是个热低压**，**冬季是个冷高压**。

② **夏季西风急流北跳**，与高原的热力作用有关：

冬季：急流位置偏南，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，**西风急流消失**，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