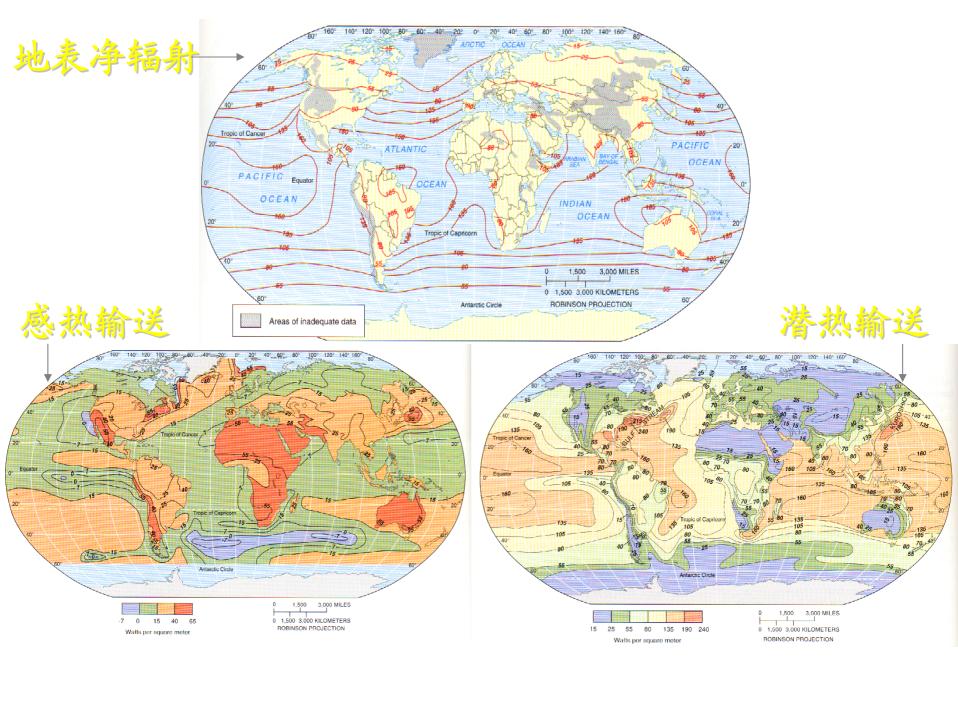
第4节 气温分布

- 一、影响大气温度的因素
- 二、海平面温度分布特征

- 一、影响大气温度的因素
 - (一)太阳辐射——能量的供给
- 1. 气温主要是地面净辐射转化为潜热和感热的结果。

在全年平均的情况下, $Q_A = 0$,则有

2. 地面净辐射的分布决定着气温的分布。

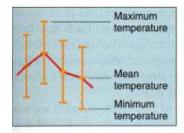


(二)海拔高度——加热的垂直变化

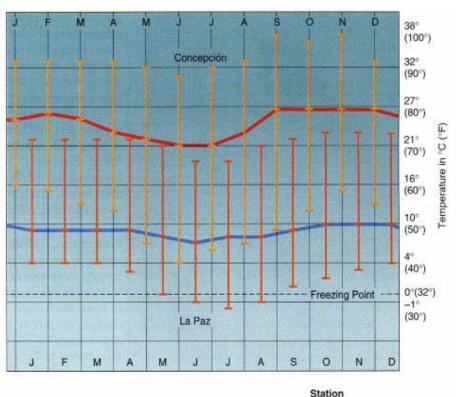
1. 对流层气温随高度降低的原因

- 空气密度递减,导致吸收和辐射热能的能力下降;
- 垂直对流和湍流过程中热能的损失;
- 空气的凝结集中于低层大气。

2. 不同海拔高度气温年变程的比较







	Concepción, Bolivia	La Paz, Bolivia
Latitude/longitude	16° 15′ S 62° 03′ W	16° 30′ S 68° 10′ W
Elevation	490 m (1608 ft)	4103 m (13,461 ft)
Avg. ann. temperature	24°C (75.2°F)	9°C (48.2°F)
Ann. temperature range	5 C° (9 F°)	3 C° (5.4 F°)
Ann. precipitation	121.2 cm (47.7 in.)	55.5 cm (21.9 in.)
Population	768,000	993,000

3. 气温垂直递减的标志

- 雪线:常年积雪的下界,年降雪量和年消融量相等的平衡线。
- 林线: 山地森林分布的上限。
- 雪线和林线高度随纬度的升高而降低。



北半球不同纬度的雪线高度分布

纬度	最高高度(m)	最低高度(m)
80-90° N	50	0
70-80° N	1000	300
60-70° N	2000	550
50-60° N	3200	800
40-50° N	4100	1400
30-40° N	6100	3500
20-30° N	6000	4900
10-20° N	4700	4600
0-10° N	4600	4500

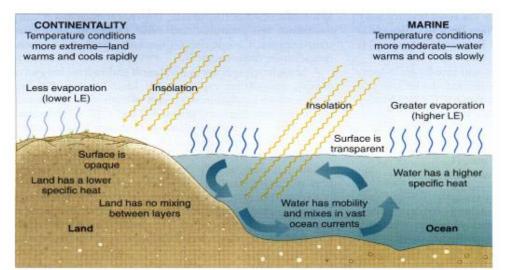
我国主要山脉的林线高度

山脉	纬度	林线高度(m)
大兴安岭北部	52°30'	1100
长白山	42°	2100
吕梁山	38°	2700
太白山	34°	3500
珠穆朗玛峰	28°	3900

(三)地面性质——加热的非均匀性

1. 水面和陆面热性质差异的原因

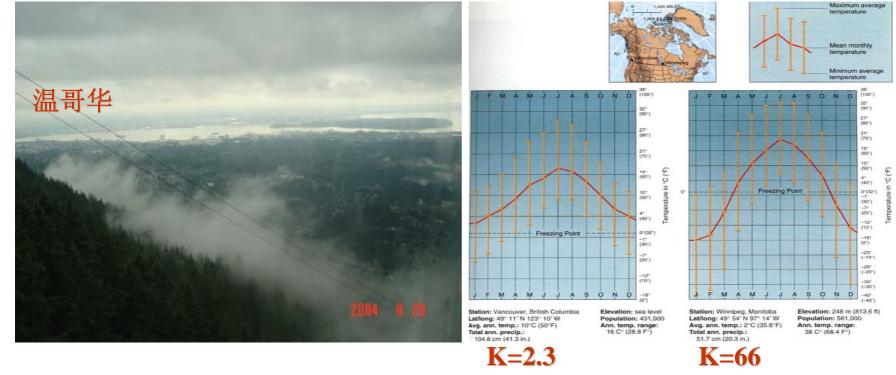
- 比热: 陆面升降温快, 水体升降温慢。
- 蒸发: 水面上空气温低于陆面, 不易升高。
- 透射:水面比陆面上不易增温,也不易降温。
- 流动: 使热量扩散到更大的体积和深度。



2. 海洋性气候与大陆性气候

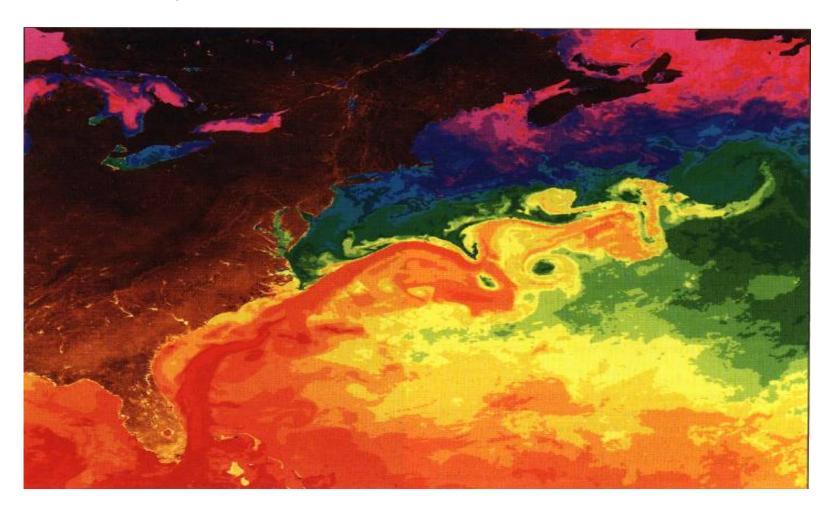
• 大陆度





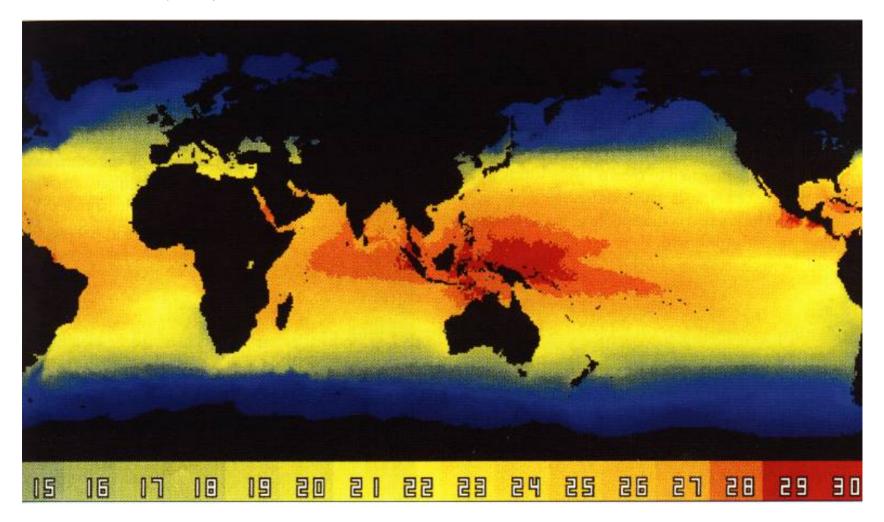
(四)洋流: 大规模的海水运动。

• 北大西洋暖流



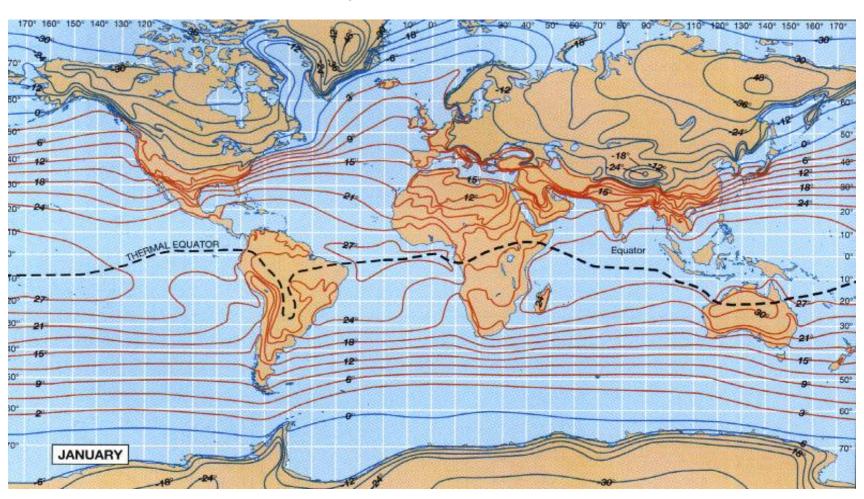
(五)海面温度

• 西太平洋"暖池"



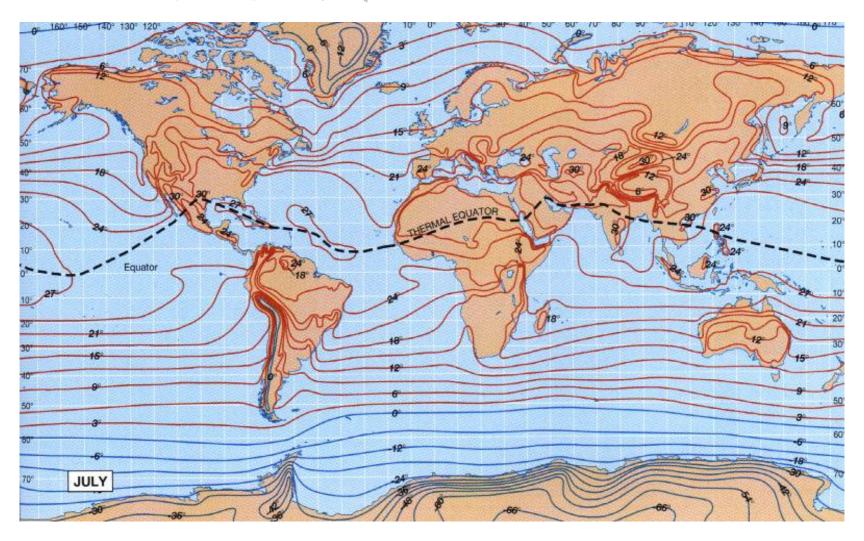
二、海平面温度分布特征

(一)1月气温分布



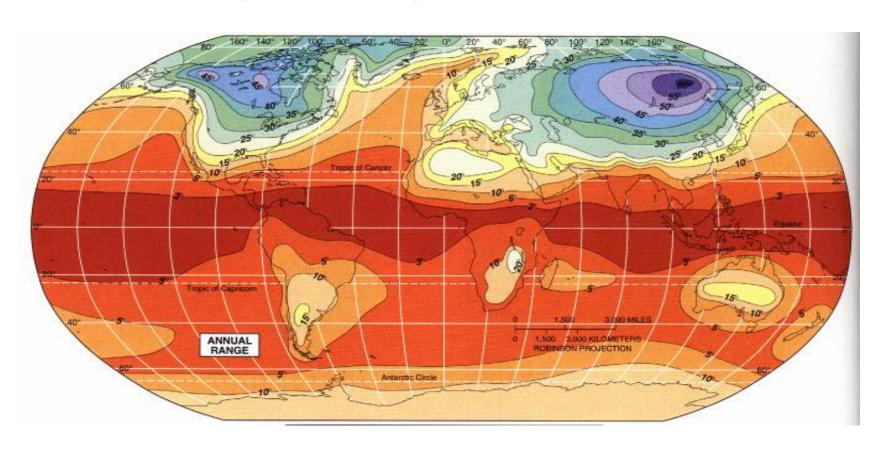
- 等温线大致呈纬向分布,南半球比北半球规则,气温从赤道向高纬递减;
- 高海拔地区气温低于同纬度低海拔地区;
- 海陆分布影响气温分布: 北半球洋面气温 高于同纬度陆地, 南半球洋面气温低于同 纬度的陆地;
- 暖、冷洋流影响沿岸的气温分布;
- 极端低温中心: 西伯利亚和格陵兰岛;
- 极端高温中心: 澳大利亚中西部沙漠。

(二)7月气温分布



- 等温线大致呈纬向分布,南半球较为规则, 北半球南北温差减小;
- 高海拔地区气温低于同纬度低海拔地区;
- 海陆分布影响显著: 北半球陆地气温高于同 纬度洋面,南半球陆地气温低于同纬度的洋 面;
- 北半球暖洋流的影响减弱,南半球冷洋流的 影响明显;
- 极端低温中心: 南极洲;
- 极端高温中心: 撒哈拉沙漠。

(三)气温年较差分布



- 海洋上的气温年较差小于陆地;
- 北半球的气温年较差大于南半球;
- 北半球高纬的气温年较差大于低纬。