全球对流层顶气压场和温度场的时空演变结构特征

王 卫国¹, 樊雯璇¹, 吴 涧¹, 孙绩华², 袁 敏¹, 杨 茜¹, 王颢 ¹¹, 1, 云南大学 大气科学系, 云南 昆明 650091; 2. 云南省气象科学研究所, 云南 昆明 650034)

摘要:利用 1948~2004 年共 57 年的对流层顶气压场和温度场资料,对全球对流层顶平均温压场的空间分 布结构、年际和年代际变化以及季节变化进行了分析.结果表明:① 热带对流层顶和极地对流层顶的平均气压 场的空间位置和热状况大致吻合,并存在空间波动性,两半球对流层顶的温压场具有显著的非对称性;②对流 层顶的纬向气压与温度距平场都具有不同尺度的年际和年代际变化,两极地区对流层顶的温压场最不稳定,两 半球中纬度地区的时间演变尺度存在明显差异.对流层顶断裂带及其对应温度的时空波动存在反位相关系,20 世纪 70 年代末温度出现突变现象,此时对流层顶断裂带迅速向南部空间移动;③ 不同季节对流层顶的温压场 都将进行空间结构的调整,两者之间存在着季节变化的协调性,但北半球较南半球的演变过程复杂;④ 对流层 顶温压场纬向距平的季节变率可划分为 5 个位相不同的时空波动区域,构成了气压场和温度场的经向型相关 结构. 北极地区气压场变化有超前于温度场变化的趋势,对流层顶断裂带的温度季节变化存在着双峰波动结 构.冬半年断裂区的地理位置较夏半年稳定,气压场和温度场的最大季节变程均发生在南极.

关键词:对流层顶;气压场;温度场;年际和年代际变化;季节变化;时空结构 中图分类号: P 421.33 文献标识码: A 文章编号: 0258-7971(2006) 02-0127-09

大气圈层作为一个整体,发生于对流层的天 气、气候过程对平流层大气有重要影响,同时平流 层的热力及动力结构的改变和调整也终将会影响 到对流层环流,对流层顶是对流层和平流层之间的 过渡层,是19世纪末20世纪初与平流层同时被发 现的,对流层顶从被发现的时候就引起了科学家们 的极大关注^[1]. 对流层 - 平流层相互作用对气候 和环境的影响是通过不同尺度和多种类型的物理、 化学过程实现的^[2,3],目前迫切需要了解其耦合过 程的发展和演变,以及平流层-对流层之间交换 (stratosphere- troposphere exchange, 即 STE) 的规 律,而这些过程和规律同对流层顶结构的变化有着 紧密的联系,对流层顶的结构状况在很大程度上决 定着不同源地的能量及质点能否在平流层和对流 层之间进行交换输送, 平流层与对流层交换是一种 发生在平流层下部和对流层上部的重要动力过 程^[4~ 6],此过程不仅常会造成能量动量的交换,还 可促使水汽、气溶胶和臭氧等痕量气体成分的垂直 迁移,改变其在平流层和对流层中的分布廓线状态^[7],从而产生辐射强迫效应,并可导致大气垂直 结构变性,对气候和环境产生重要影响^[8,9].

大气在垂直方向远非齐次均匀,除了密度随指 数衰减外(气压平衡和气体法则的结果),还有垂直 温度梯度的不连续性和化学组分的不同.不像密度 廓线无特征,温度廓线和化学组成为按层分类提供 了基础.大气层的划分和它们的一些特性可由辐射 对流平衡解释,这是温度廓线的理论判据.对流层 顶温度梯度不连续,而温度却始终连续.通过这一 特征采用热力学方法定义对流层顶为 500 hPa 等 压面之上温度递减率小到 2 °C/km 或以下的最低 高度,而且在此高度与其上 2 km 气层内的温度平 均直减率不超过 2 °C/km^[10].对流层顶还是湍流 混合的对流层与稳定的平流层之间的过渡边界,在 不同的时间尺度中两者的环流存在着相互关联.例 如,平流层大气环流的季节转换比对流层环流季节 转换超前,大气环流季节转换则对流层顶的温压场

基金项目:中国气象局成都高原气象开放实验室基金课题(LPM 2005001);云南省自然科学基金资助项目(2003D0011M, 2005D0006M);国家自然科学基金资助项目(40165001,40205016).

^{*} 收稿日期:2005-09-23

作者简介:王卫国(1956-),男,山西人,教授,博士生导师,主要从事大气环境变化及气候效应方面的研究.

结构也将发生调整.对流层顶也是反映各种大气过 程的一个很好的指示器,它在气压形势、气团平流、 环流形势的更替等作用下发生变化.对流层顶参与 了全球的和长期的大气演变过程,特别在对流层上 部平流层下部的大气环流过程中起着非常重要的 作用.为了描述对流层顶的结构,可能的方法是从 获取的观测资料或模拟数据中,分析描述这些资料 和数据的结果,揭示其演变的物理过程.在此我们 利用 1948~ 2004 年共 57 年对流层顶温压场的 NCEP 资料,对全球对流层顶气候场的空间结构、 年际和年代际以及季节变化进行分析,这对深入研 究对流层顶演变在全球气候变化中的作用具有重 要科学意义.

1 对流层顶平均温压场的空间结构

图 1 和图 2 分别给出了 1948~ 2004 年全球对 流层顶的平均气压场与温度场的空间分布结构. 可



图 1 1948~ 2004年对流层顶的平均气压场(单位:hPa) Fig. 1 The global tropopause mean pressure from 1948 to 2004 (unit: hPa)

以看到两半球的极地都存在对流层顶气压高值中 心,从极地向赤道对流层顶的气压值逐渐递减,等 压线基本呈纬向型分布,在副热带及中纬度地区对 流层顶的等压线纬向分布明显,但等压线也有海陆 空间分布的槽脊结构特征.

副热带地区等压线和等温线的经向梯度最大 (对流层顶的倾角最大),此即对流层顶断裂区,其 实质是极地对流层顶向热带对流层顶过渡区域,且 以 150 hPa 等压线为分界,150 hPa 等压面的高度 通常在 14 km 波动(标准大气条件下为 13.6 km). 在 30°N~30°S 之间是热带对流层顶,其他区域为 极地对流层顶.对流层顶对应的温压场空间分布相 类似,温度从赤道向两极递增,但在南半球中纬度 存在纬向型的高温中心.结合图 3 可知,两半球的 对流层顶气压场、温度场均具有非对称性.北极的 纬向平均气压值大于 300 hPa,温度高于 225K.南 极对应的气压值小于 270 hPa,温度低于 216 K.



图 2 1948~ 2004 年对流层顶的平均温度场(单位: K)

Fig. 2 The global tropopause mean temperature from 1948 to 2004(unit: K)



图 3 全球对流层顶(a) 气压场的纬向平均剖面, (b) 温度场的纬向平均剖面 Fig. 3 The global tropopause zonal mean sections of (a) pressure, (b) temperature 30°N~ 30°S 之间的热带对流层顶存在 3 个气 压低值中心(位势高度的高值中心),其平均气压值 约为 100 hPa,一个位于赤道东太平洋 160°W 以东 及厄瓜多尔,另一个在印度尼西亚与澳大利亚之间 的努沙登加拉群岛,同时在大西洋和赤道非洲还存 在一个中心.对应区域为温度的低值中心,其中位 于赤道中西太平洋上空有温度值低于 190 K 的最 显著中心.

南北两半球从副热带至两极为极地对流层顶, 北半球的气压值经向变化在 150~320 hPa 之间, 伊丽沙白女王群岛上空是气压值大于 320 hPa 的 高值中心. 南半球的气压值在 150~280 hPa 之间, 极区气压高值中心的气压值大于 280 hPa 很显然, 两极的极地对流层顶存在非对称性的空间分布结构. 有趣的是温度场其非对称性尤为显著,北半球 的温度值向北极递增(213~228 K),在科迪亚克岛 的最强中心超过 228 K. 南半球从副热带至 50°S 温度梯度为正,温度值在 216~225 K 之间,在50°S 有温度值超过 225 K 的纬向分布高值中心. 从 50°S 到极地温度梯度减小为负,温度值在 225~216 K 之间,南极上空有温度低于 216 K 的低值中心.

从图 1 中还可以看出,对流层顶断裂区存在空间波动性,150 hPa 等压线的空间分布在北半球的波动较强,且与 213 K 等温线的空间波动相似,具有明显的海陆分布结构特征.而南半球的波动较弱,与 216 K 等温线空间波动相联系.

均气压距平场与温度距平场时空演化分布特征.可 以看到,温压距平场都具有多时间尺度的演变结构 特征,在空间结构上高纬与极区、中纬度地区、赤道 和热带地区的时间演变尺度明显不同.南半球的时 空差异比北半球显著,特别是在中纬度尤为明显. 时空演变也具有经向分布的位相超前滞后结构,注 意到北半球中高纬存在有向南半球中高纬传播的 振荡结构.两极温压场的时间演变尺度较小,其结 构最不稳定.1940年代末南极出现了超过-36hPa 的最大气压负距平和超过-8K的最大温度负距 平.到1970年代末期则出现了超过20hPa的最大 气压正距平,而温度的正距平开始增加.从1970年 代末期至1990年代中期,北半球副热带及其以南 的整个南半球为最强的温度正距平持续期,最大温 度正距平超过3K.

从图 6 看到 150 hPa 等气压线的空间波动与 对应温度的时间演变呈反相关趋势,即对流层顶断 裂区温度升高,断裂区将南移,反之亦然. 20 世纪 70 年代末温度出现突变,这一现象在南半球比北 半球显著,此时 150 hPa 等气压线迅速向南部空间 移动.北半球 150 hPa 等气压线的时间演变尺度大 于南半球,空间波动范围在 31.2°~34.2°N 之间, 温度在 207.5~209.6 K 间波动.南半球分别对应 在 30.0°~33.5°S 范围内和 209~213 K 之间.可 见两半球 150 hPa 等气压线均有向南传播的空间 结构特征,且在南半球尤为明显,也即对流层顶断 裂带温度的升高将伴随着断裂带空间位置的南移.

2 对流层顶的年际和年代际变化

图 4 和图 5 是 1948~ 2004 年对流层顶纬向平



图 4 对流层顶纬向气压距平的时间变化

Fig. 4 Interannual variation of the global tropopause zonal means pressure anomalies



Fig. 5 Interannual variation of the global tropopause zonal means temperature anomalies

3 对流层顶的季节分布变化

图 7 和图 8 给出了 3~ 5 月对流层顶的月平均 温压场分布.此时段北半球为春季,是冬到夏的过 渡季节,太阳高度角逐渐增大.在天文上春季是指 春分到夏至之间时段,而南半球对应于秋季.

从图 7 中看到两半球气压场的空间分布及其 变化截然不同, 北半球极地对流层顶的等压线变化 由非纬向型趋向于纬向型,南半球的变化则反之. 同样,南半球热带对流层顶的等压线由非纬向型趋 向于纬向型分布,北半球有相反的变化趋势.其中 北半球极地对流层顶的变化最显著,而且副热带大 陆上的经向气压梯度大于海洋上空.很显然,3~5 月北半球对流层顶的变化比南半球明显,而热带对 流层顶的变化不如极地对流层顶的变化明显,同时 在赤道地区热带对流层顶的变化较小.



国 0 対抗法法則 150 mPa 等 气压线 (头线) 次対 巡 通復 (歴线) 1元 (a) 北十球和(b) 南十球市町町 0 支 11 Fig. 6 The interannual variations of the tropopause 150 hPa isopiestics (solid line) and corresponding temperature (dashed line) in (a) the Northern Hemisphere and (b) the Southern Hemisphere



Fig. 7 Global tropopause monthly mean pressure in March, April and May from 1948 to 2004(unit: hPa)



Fig. 8 Global tropopause monthly mean temperature in March, April and May from 1948 to 2004(unit: K)

图 8 中的温度场结构有类似于气压场的时空 变化,但空间结构较复杂,其变化不如气压场显著, 似乎温度场变化趋势滞后于气压场.两半球极地对 流层顶和热带对流层顶的温度变化分别在 216~ 231 K、201~ 216 K 之间,北半球副热带海洋上的 经向温度梯度小于大陆上空,分别对应于温度脊和 槽.5 月南半球高纬开始出现大于 217 K 的中心.

图9,10 给出了 6~ 8 月对流层顶的温压场的 分布变化.天文上将夏至到秋分之间的时段称为夏 季,这一时段北半球为夏季,太阳高度角较大,是全 年最温暖的季节,而此时南半球为冬季.从图 9 中 看出北半球极地对流层顶的纬向型分布趋势得到 加强,对流层顶断裂区明显北移,热带对流层顶出 现较强的纬向空间波动,在青藏高原南侧有 100 hPa 的最低气压中心.南半球的热带对流层顶呈明 显的纬向型分布,副热带地区的经向气压梯度较 强,而中纬度地区极地对流层顶气压高于极区的气 压值,并有超过 260 hPa 的高值中心,极地则存在 160 hPa的低值, 这是一种特殊现象.

从图 10 知两半球温度场分布较为均匀, 经向 温度梯度达到全年的最小值. 热带对流层顶与极地 对流层顶的温度为 215~195 K 和 215~230 K. 在 北半球中纬度以南的大陆上空仍维持着等压线和 等温线的脊区, 槽区出现在海洋上空, 其中 7 月的 经向温度梯度较大. 南半球 30°~60°S 之间有超过 215 K 的纬向型的温度高值中心带, 并与此纬度带 上的极地对流层顶气压高值带相对应. 8 月南极的 伯克纳岛沿岸有 192 K 的温度低值中心.

北半球 9~11 月是秋季,太阳高度角逐渐变 小,温度逐渐降低,天文上将秋分到冬至间的时段 称为秋季,而南半球则为春季.图 11,12 给出了 9 ~11 月对流层顶的温压场分布.从图中看到,温压 场均已有明显调整,调整趋势与 3~5 月相反,即北 半球极地对流层顶的等压线由纬向型趋向非纬向 型,巴芬岛有 310 hPa 的高压中心,南半球中纬度 高压中心向极地的罗斯海沿岸转移.



图 9 全球 1948~ 2004 年间 6~ 8 月对流层顶的月平均气压场分布(单位:hPa) Fig. 9 Global tropopause monthly mean pressure in June, July and August from 1948 to 2004(unit: hPa)





Fig. 10 Global tropopause monthly mean temperature in June, July and August from 1948 to 2004(unit: K)





Fig. 11 Global tropopause monthly mean pressure in September, October and November from 1948 to 2004(unit:hPa)



Fig. 12 Global tropopause monthly mean temperature in September, October and November from 1948 to 2004(unit: K)

北半球极地对流层顶的变化最显著,而且副热带 及中高纬海洋上空的气压槽东移,陆地上空的经向气 压梯度大于海洋上空.同样北半球气压场的变化比南 半球明显,热带对流层顶的变化不如极地对流层顶.

温度场的变化比气压场迅速,似乎温度场有超前 于气压场的空间变化趋势.南北两极温度场的空间结 构完全相反,在北极地区形成了白令海和巴芬湾为高 温中心的非纬向型空间分布结构.在两半球的副热带 温度经向梯度都有所增强,海洋上的经向温度梯度小 于大陆.11月赤道附近存在与大陆相对应的东非、哥 伦比亚和西太平洋上空的3个热带对流层顶温度低 值中心,温度最低值低于195 K.在南半球中高纬地区 是纬向型分布的高温区,中心最高温度超过220 K.由 此可见,9~11月在从北向南的对流层顶纬度带上形 成了温度场的两高两低空间分布结构,北极高温区-赤道低温区-南半球中高纬高温区-南极低温区.

冬季太阳高度角较小, 是全年最寒冷的季节. 天文 上将冬至到春分时段称为冬季, 在北半球指 12~2月, 此时南半球为夏季 图 13, 14 分别是 12~2 月对流层顶 的温压场. 可以看到北半球极地对流层顶的温压场均呈 显著的纬向波动, 气压场空间波动范围比南半球大, 其 结向分布遭到破坏, 经向梯度增强, 大陆东岸等压线向 南弯曲, 大陆西岸等压线向北弯曲. 在鄂霍次克海和巴 芬岛形成了高压闭合区, 中心气压值超过 310 hPa. 中美 洲太平洋西岸出现气压值小于 97 hPa 的低值中心, 1 月 南极罗斯海西岸是 320 hPa 的高压中心.

12~2月北半球等温线的空间变程要复杂些, 但温压场之间的协调性表现得很明显,如,欧洲大 陆南部温度往南是上升的,同一方向上对流层顶的 气压值在递减. 对流层顶 2 个超过 215 K 的高温中 心与鄂霍次克海和巴芬岛 2 个高压中心有对应关 系,但温度高值中心的地理位置已向南倾. 与 9~ 11 月温度场比较,在赤道地区温度低值中心其地 理位置较为稳定,但范围已扩大,南半球等温线的 分布平稳,温度在 200~ 225 K 之间变化.12 月 60° S 附近的纬向型高温中心仍然存在,但地理位置有 所南移,中心最高温度已由 220 K 升高到大于 223 K.2 月在南极极地对流层顶有1个温度超过225 K高值中心,概括而言,温度场与气压场分布之间 有着相当密切的联系,高温区与高压区的对流层顶 相吻合,低压区与低温区的对流顶相对应,南半球 对流层顶的断裂区在 30°~ 40°S 之间波动.



Fig. 13 Global tropopause monthly mean pressure in December, January and February from 1948 to 2004(unit: hPa)



Fig. 14 Global tropopause monthly mean temperature in December, January and February from 1948 to 2004(unit: K)

4 对流层顶温压场的季节变率

图 15,16 是对流层顶温压场纬向距平的季节 变率. 对其比较可以看到,从纬向上可划分为 5 个 不同的时空尺度区域,即 60°N 以北的极地区域、 30°~60°N 的副热带及中高纬区域、30°N~ 30°S 的 副热带及热带区域、30°~60°S 的副热带及中高纬 区域和 60°S 以南的极地区域. 尽管在不同的纬向 空间上都显现出准半年的周期,但在时间波动上存 在着显著的位相差异,由于纬向时间波动位相的差 异导致了经向空间波动也存在着差异.

可注意到, 30°~ 60°N 的副热带及中高纬区域 和 60°S 以南的南极地区, 温压场之间都具有同位 相的演变特征, 且与 30°N~ 30°S 的副热带及热带 区域和 30~ 60°S 之间的副热带及中高纬区域有 明显的反位相关系, 这就构成了气压场和温度场的 经向型遥相关结构(即跷跷板结构). 在 60°N 以北 的地区温压场之间的变化不同于其他区域, 其位相 是非同步的, 气压场有超前于温度场的变化趋势. 温压场的最大季节变程均发生在 60°S 以南, 气压 变程的负距平大于- 100 hPa, 正距平大于 80 hPa, 温度变程的正距平大于 12 K, 负距平大于 – 15 K. 在 $30^{\circ}\text{N} \sim 30^{\circ}\text{S}$ 的赤道附近气压场和温度场具有最 小季节变程, 距平变率分别为 $\pm 20 \text{ hPa}$ 和 $\pm 3 \text{ K}$.

图 17 是两半球 150 hPa 等气压线及对应温度 的季节变化,冬半年对流层顶断裂区的地理位置较 夏半年稳定,夏半年是断裂区活动变化活跃的季 节. 南半球 150 hPa 等气压线的空间变程范围在 29°~ 39°S 之间, 2 月位于最南的 39°S 附近, 8 月最 北在 29°S 附近,对应温度的季节变化与等气压线 的趋势完全不同,存在着明显的季节双峰波动结 构,温度极小值出现在4月和12月,其温度值约为 210.6 K, 2 个温度极大值在 2 月和 9 月, 分别为 211.6K和 212.2K. 两半球 150hPa 等气压线的季 节空间波动趋势是一致的.8月出现在最北端.2月 存在于最南端. 北半球 150 hPa 等气压线在 30°~ 42°N 的范围内波动, 2~3 月在 30°N 以南, 8 月最 北位于 42°N 附近. 对应的温度季节变化与南半球 的变化趋势基本相一致,也有季节波动的双峰结构 特征,但不如南半球显著,最低温度为208.6K出 现在 12 月, 3 月有不明显的温度峰值 209. 2 K, 最 高温度峰值出现在9月,为212.6K.



图 15 对流层顶气压场纬向距平的季节变率





图 16 对流层顶温度场纬向距平的季节变率





temperature(dashed line) in (a) the Northern Hemisphere and (b) the Southern Hemisphere

5 结 语

(1) 对流层顶平均态的空间位置分布可划分为3个区域,30°N~30°S之间为热带对流层顶区, 30°N以北和30°S以南均为极地对流层顶区.对流 层顶平均位置与对流层顶的热状况大致吻合.温度 场与气压场的空间分布相类似,气压场和温度场均 从赤道向两极递增,但在南半球中纬度地区存在纬 向型的高温中心,而北半球气压场、温压场的槽脊 具有明显的海陆对应结构.南北两半球对流层顶的 气压场、温压场存在着显著的非对称性,副热带地 区是等压线和等温线经向梯度最大的对流层顶的 断裂区域;

(2)对流层顶纬向温压距平场时空分布具有显著的年际和年代际变化.两极地区对流层顶的气压和温度最不稳定,且随时间演变的尺度较小.两半球中纬度地区的时间演变尺度存在显著差异,且它们具有明显的反位相关系.赤道附近温度场的时间演变尺度大于气压场的演变尺度.两半球 150

hPa 等气压线及其对应温度的年际变化趋势是一致的, 但温度波动与等气压线的空间波动存在反位 向关系, 20 世纪 70 年代末出现温度升高的突变现 象, 此时等气压线迅速向南部空间移动, 这一现象 在南半球尤为显著. 两半球 150 hPa 等气压线均有 向南传播的结构特征, 即对流层顶断裂带温度的升 高将伴随着断裂带的南移;

(3)不同季节对流层顶的温压场将进行时空 调整.北半球 3~5月极地对流层顶的等压线由非 结向型趋向于纬向型,南半球则相反,副热带大陆 上的经向气压梯度大于海洋.全球温度场变化不如 气压场显著,似乎温度场变化滞后于气压场.6~8 月北半球极地对流层顶的纬向型分布得到加强,热 带对流层顶出现较强的纬向空间波动.南半球热带 对流层顶呈明显的纬向型分布,副热带地区的经向 气压梯度较强,出现中纬度地区极地对流层顶气压 高于极区极地对流层顶气压的特殊现象.两半球对 流层顶的温度场分布较为均匀,经向梯度较小.温 压场在 9~11月均有明显的调整,其趋势与 3~5 月相反.北半球极地对流层顶的变化趋势最显著, 副热带及中高纬地区海洋上空的气压槽东移.同 样,北半球的变化比南半球明显,且热带对流层顶 的变化不如极地对流层顶.温度场的变化比气压场 的迅速,似乎温度场的变化有超前于气压场的趋 势.12~2月北半球对流层顶气压场的空间波动范 围比南半球大,其纬向分布遭到破坏.在鄂霍次克 海和巴芬岛有高压闭合区.北半球等温线的空间变 程较复杂,气压场与温度场之间的协调性表现明 显,高温区与高压区的对流层顶相吻合,低压区与 低温区的对流顶相对应:

(4) 对流层顶温压场的纬向距平变率具有明显的季节变化特征,从纬向上可划分为5个时空波动及位相不同的区域,构成了气压场和温度场的经向型的相关结构.北极地区温压场之间的变化不同于其他区域,气压场的变化有超前于温度场的趋势.温压场的最大季节变程均发生在南极地区.南半球纬向平均150hPa等气压线的空间波动范围在29°~39°S之间,对应的温度季节变化与等气压线的季节变化趋势完全不同,存在着明显的双峰波动结构.北半球150hPa等气压线在30°~42°N的空间范围内波动,对应的温度季节变化也有双峰波动结构的趋势,但不如南半球显著.两半球在冬半年对流层顶断裂区的地理位置较夏半年稳定,夏半年是断裂区变化活跃的季节.

参考文献:

[1] MAXOBEP 3 M. 对流层顶气候学(1983) [M]. 张贵

银,廖寿发,译.北京:气象出版社,1988.

- [2] 王卫国,秦芳. 臭氧层季节变化与对流层顶的关系
 [J]. 云南大学学报:自然科学版, 1994, 16(增刊1): 29 34.
- [3] 王卫国, 郭世昌, 杨利群. 大气臭氧垂直分布及其变化的研究[J]. 地球物理学报, 1990, 33(6): 639 646.
- [4] 李国辉, 吕达仁. 对流层顶变化对上对流层/下平流层
 臭氧分布的影响[J]. 空间科学学报, 2003, 23(4):
 269-277.
- [5] 葛玲,梁佳兴,陈毅良.南极对流层-平流层下部气候 变化特征及其原因[J].南京气象学院学报,1997,20
 (1):47-53.
- [6] 丛春华,李维亮,周秀骥.青藏高原及其邻近地区上空 平流层-对流层之间大气的质量交换[J].科学通报, 2001,46(22):1914-1918.
- [7] 王卫国, 罗燕, 陈鲁言, 等. 中国西南上空大气臭氧垂 直分布的结构特征[J]. 云南大学学报: 自然科学版, 2004, 26(4): 315-319.
- [8] 王卫国, 吴涧, 刘红年, 等. 中国及邻近地区污染排放 对对流层臭氧变化与辐射影响的研究[J]. 大气科学, 2005, 29(5):734746.
- [9] 苏绍基, 王卫国. 大气臭氧层变化与南亚高压活动关系的探讨分析[J]. 云南大学学报:自然科学版, 2000, 22(4):293-296.
- [10] World Meteorological Organization. WMO Manual on codes International codes Volume 1. 2 [EB/OL].
 [2005 08 14]. http://www.wmo.int/web/www/DPS/NewCodes Tables/WMO306 vol I 2PartB.pdf.

The structure characteristic of spatial temporal variation of the global tropopause pressure and temperature

WANG Wei-guo¹, FAN Wen-xuan¹, WU Jian¹, SUN Jihua², YUAN Min¹, YANG Qian¹, WANG Hao-yue¹ (1. Department of Atmosphere Science, Yunnan University, Kunmin 650091, China; 2. Yunnan Research Institute of Meteorology, Kunming 650034, China)

Abstract: The space structure, interannual and seasonal variation of the global mean pressure and temperature were analyzed using the 57 years (1948-2004) data sets of pressure and temperature at tropopause. The results are as follows: ①The mean spatial position of the tropopause and the polar tropopause approximately consistent with heating fields of the tropopause, and isopiestic, isotherm present zonality and appear wave motion at the middle and high latitude. The tropopause temperature and pressure are not symmetrical

(下转第177页)

Preliminary study on the optimization of seed culture medium for cycloheximide producing strain YIM 41004

CHEN Yiguang^{1,2}, LIU Zhu xiang^{1,2}, LI Ming-gang¹,

(1. Key Laboratory for Microbial Resources of Ministry of Education,

Yunnan Institute of Microbiology, Yunnan University, Kunming 650091, China;

2. College of Biological Resource & Environment Science, Jishou University, Jishou 416000, China)

Abstract: The composition of seed culture medium and the culture conditions for cycloheximide-producing new strain *Streptomyces yunnanensis* YIM41004 were optimized. The optimum composition was as following: glucose 25 g, peptone 7.5 g, yeast extract 7.5 g, CaCO₃ 3 g, MgSO₄• 7H₂O 1 g, MnSO₄• 4H₂O 0.1 g, KH₂PO₄ 0.2 g, distilled water 1 000 mL. The optimal pH value was 7.8 , the broth volume in 500 mL flask was 100 mL, and the optimal seed age was 32—36 h. Inoculated with 10% (V/V) seed broth and cultured with the optimized seed culture medium, the cycloheximide production level of flask ferrmentation reached up to 498.9 mg• L⁻¹, which was 10.7% higher than that cultured with the original seed broth culture.

Key words: Streptomyces yunnanensis YIM41004; cycloheximide; seed culture medium; optimization

(上接第135页)

between two hemispheres. ② The interannual (interdecadal) variations of the tropopause zonal- mean pressure and temperature anomalies are remarkable. The tropopause temperature are the most instable both in two polar regions, the time-scale of evolution have obvious differences between middle latitudes in the two hemispheres. The spatial- temporal wave motions phases of the tropopause breakpoints and corresponding temperature are contrary, and the temperature presents catastrophe in the end of 1970s, tropopause breakpoints rapidly translated to south. ③ The spatial structures of the tropopause temperature and pressure will change in different seasons. The seasonal variations of tropopause pressure and temperature are almost consistent, but the variation in the Northern Hemisphere is more complicated. ④ The variability of the tropopause pressure and temperature anomalies has obvious seasonality, they can be divided into five zonal regions with different spacetime wave motions, and five regions form meridional correlation structure of pressure and temperature. The variation of temperature and pressure in North Pole are different with others regions, the variation of pressure is prior to that of temperature, and the seasonal variation of temperature at the tropopause breakpoints present notable double peaks structure, the largest seasonal variation happens in the South Pole.

Key words: tropopause; pressure; temperature; interannual (interdecadal) variation; seasonal variation; space time structure characteristic

WEN Meng-liang¹, GUO Duan-qiang¹, XU L \div hua¹