北半球对流层下部温度变化的研究*

王绍武赵宗慈

(北京大学地球物理系)

1.引 言

温度变化是气候变化的重要内容,为弄清北半球气候变化的趋势,首先须正确估计 温度变化。过去大多数作者应用地面气温记录进行了分析^[1-8],但由于所用站点密度不 够,大洋上记录又非常少,以致对地面气温变化的分析,作者之间往往存在分歧。在这 种情况下,研究对流层气温变化趋势就具有重要意义,一方面可以探讨地面与对流层气 温变化趋势的关系;另一方面用等压面之间的厚度来间接推算对流层气温,由于气压或 等压面高度的空间连续性大,就有可能对低纬与海洋上的温度变化取得新的证据,以补 地面站点之不足。本文作了这方面的尝试。

2. 北半球温度变化的趋势

我们根据 1951-80 年北半球月平均海平面气压图及 500 毫巴高度图计算出 30 年逐 月 500-1000 毫巴厚度。网格点的取法为:90°N 一个点,80°N 4 个点,70°N 到 10°N 每 10°纬度 10°经度一个点,这样,10°N 以北共取 257 个点。然后用 1 位势什米相当 2.03°C换算为平均虚温,代表对流层下部平均气温,再对 10°N 以北到 90°N 按 纬 圈面 积加权平均,求出北半球平均对流层下部气温。

由图 1 a 可见, 1951--80 年北半球平均对流层下部气温距平的年平均值,以 1953 年 最高(+0.46℃), 1972 年最低(-0.42℃),即 50 年代初到 70 年代初的 20 年间下降了 0.88℃,70 年代总的趋势是气温回升, 1980 年比 1972 年增暖 0.55℃。最近的研究⁶⁴³表 明, 1981 年是近百年来未有的暖年,正距平达 0.48℃。

有的作者也曾根据 500—1000 毫巴厚度分析对流层下部气温的变化,但可能由于分析的区域不如本文广泛,所得平均温度变化数值稍大(表 1);加之我们分析的地区范围南达 10°N,而低纬一般变率较小,所以平均距平也要小一些。另外,各个作者所取的年代略有差异,因而数值也有所不同。但是,总的变化趋势是比较一致的,即从 50 年代初到 70 年代中气温下降,以后又回升。

图 1 b 给出北半球地面气温距平,这是 Wigley^[4] 等最近(1982) 计算的结果。它 与 Виников 等(1980)^[12]得到的数值(图中未给出)大体相同。由图 1 可以看出,地面

^{*} 本文于 1982 年 9 月 3 日收到, 1982 年 12 月 14 日收到修改稿。





表 1 对流层下部气温变化计算值比较

作	者	年	代	温度变化 (°C)	年	代	温度变化 (°C)	年	代	温度变化 (°C)
Dronia ^[9]	Dronia ^[9]			-0.6	1964-73		+0.11			
Harley ^[10]	Harley ^[10]			-0.73	1964-75		+0.19			
Flohn ^[11]	Flohn ^[11]			-0.8	1964-72		-0.4	.4 1972-78		+0.3
本文作者		1959	-65	-0.49	1965	72	-0.3	1972-	80	+0.55

(气温变化指首尾两年的气温差值)

与对流层下部气温的变化趋势是十分相似的,主要峰值年与谷值年也几乎完全相同,但 地面气温变化数值略小。1953年为+0.31℃,1972年为-0.42℃,20年内下降了0.73℃, 到1980年又上升了0.5℃。

然而,这并不说明两者的气温变化完全相同。图1也表明,地面气温年际变率较大,而长期趋势则不如对流层明显。功率谱分析可以很好地说明这一点。图2是根据 1951-80年360个月的资料计算的功率谱,N=360,m=120。为了消除变率季节变化 的影响,对各月气温先进行标准化,然后做谱分析。显然,两者的长期趋势都是很明显

285

-

的。但也有不同,地面气温持续性小(图中地面气温纵座标比对流层下部的放大了一倍), 长期趋势达不到 95%信度界限,而两年周期有相对次大峰值(虽然也达不到 95%信度要求)。从计算的落后自相关看也是一样,对流层下部气温落后 1 个月自相关达到 0.684, 而地面气温才 0.554。

因此可以得到结论,对流层下部气温与地面气温的长期变化趋势基本一致,但比地 面变率略小,持续性则更大,且没有明显的2年周期的迹象。



图 2 对流层下部气温(a)与地面气温(b)的功率谱分析 (虚线为 95%信度界限)

3. 不同季节与不同纬度的温度变化

图 3 给出 1—12 月各月北半球对流层下部平均气温年距平的分布,可看到,各月温 度变化没有根本的区别,正、负距平区基本是横向分布。1964 年之前气温偏高,70 年 代末气温又回升,与图 1 的总趋势完全一致。

不同纬度之间的温度变化是否有超前或落后的情形呢?回答基本是否定的。从图 4



图 3 对流层下部气温距平



各纬度气温变化来看,距平区没有明显的倾斜,只有 1956-60 年≥0.4℃的正距平区似 乎随着年份的推移从高纬向低纬延伸,但其它年份并没有类似现象。Hansoon(1978)^[13] 曾认为 700 毫巴高度有从副热带向极地传播的趋势(主要也出现在 50 年代末到 60 年代 初),但 Quinn 等(1980)^[14] 补充了新的资料后发现,这并不是一个普遍的规律。但是, 各纬圈的温度变化也不完全相同,这主要表现在变化频率的不同上。为了说明这点,表2 给出了各纬圈温度的功率谱计算结果,计算方法与北半球平均气温相同。为了简单明了, 把整个谱分为7个频率带,表中列出每个频率带之功率。每个纬圈总功率应为100%, 因为做了谱窗处理,所以表中横行的数字总和并不严格等于100%,一般有1% 左右误 差。由于要考虑波动的物理原因,频率带划定的宽度并不相同。因此,表中的数值直接 做横向比较不能完全说明问题。我们主要进行纵向、各纬圈之间的对比。为便于比较, 我们给出两种谱的信度检验标准,一种为白噪声,一种为红噪声, 均为 95% 信度界限。 对比二者也按上述7个频率带分别相加,其中红噪声是按北半球平均温度的落后相关计 算出来的。由表 2 显然可以看出,北半球大致分为三个带, 10°-30°N、40°-60°N及 70°--90°N,正好是日常所谓低、中、高三个纬度带。低纬以长期趋势为主, 中纬半年 到两年的变化比较突出,高纬则4个月以下的短期变化占绝对优势。表中倒数第3行是 北半球平均气温的谱 (不是各纬圈谱的平均),由于消除了纬圈之间的随机高频变化, 所以长期趋势比任何一个纬圈都突出。顺便指出,中纬度半年及半年到一年半的振动比 较强,这是否与中纬天气的半年韵律^[15]有关值得注意。

此外,这个分析与Борзенкова等(1976)^[16]对北半球地面温度的分析有某些一致。

该作者指出,北半球高纬 2—8 个月的变化占 50%,同时北半球长期趋 势 63—190 年振 动占 30.7%,都与我们的分析结果相合。这说明尽管我们只有 30 年的对流层 下部气温 资料,而分析的结果与根据近百年地面气温得到的结论有共同之处,即低纬与高纬气候 变化的特征有很大差异,这就是低纬长期趋势突出,高纬短期变化更明显。

名		称	长期趋势	3.5年周期	准2年周期	0.5—1.5年 周期	0.5 年周期	3—4个月周期	2—3个月周期
频		率	0-4	57	811	12-30	31—53	54	81-120
周期	长度	(月)	>60	3448	21.82-30.00	8.00-20.00	4.53-7.74	3.00-4.44	≪2.96
	90°	N	10.3	1.2	3.8	19.7	16.2	20.0*	30.2*
	80		19.4	1.7	6.5	15.9	17.1	16.0*	25.3*
	70		22.0	6.0	3.3	18.7	17.6	14.1	19.6
	60		16.8	8.3	8.2*	24.9*	11.8	12.4	17.8
	50		17.3	8.0	10.6*	21.1*	18.5*	10.8	12.9
	40		22.4	4.1	5.0	19.4	17.9*	11.7	19.7
	30		39.0*	6.1	4.9	14.3	11.1	10.1	14.5
	20		40.4*	11.6*	7.6	11.9	10.2	10.2	9.7
	10		35.1	10.8*	6.5	18.7	8.0	10.1	12.1
北	半	球	48.8	5.7	5.1	14.2	9.1	7.5	9.4
白	噪	声	3.7	2.5	3.3	15.8	19.1	22.4	32.8
红	噪	声	21.2	11.2	12.3	29.4	12.4	6.8	6.7
					i i				

表 2 不同频率带各纬圈温度变化的功率(%)

(带 * 号者表示9个纬圈中功率最大及次大值)

4. 温度变化与冰雪覆盖的关系

在研究地-气系统的气候变化时,人们经常指出极冰与大陆积雪是一个能加强温度 变化的正反馈因子,所以在研究温度变化时,冰雪是很重要的。可惜冰雪资料十分难得, 大陆雪盖只是在 1966 年末有了极轨卫星观测以来才有较完整的序列。Matson等^[17,18] 统计了北半球冬季(12—2月)积雪面积,我们计算了冬季北半球(包括北美及 欧亚两 个大陆)积雪与各纬圈平均气温的交插落后相关(图 5),发现冬季积雪覆盖与同期温 度关系不大,但与其后的夏半年温度(5—10月)负相关较明显。6—9月 60°N 最 为突 出,其中 6月、8月、9月均超过了 95%的信度标准。图 6 b 给 出冬季(12—2月) (1966—67年冬记为 1967年)积雪面积与 60°N 6—9月平均气温变化曲线,为了与积 雪比较,对气温重新计算 1967—80年平均,平均值即图中横线,可见两者相关确实较 好。由此可以认为,冬季积雪与北半球中纬夏季温度相关最密切,积雪多,气温低;积 雪少,气温高。

再看极冰,也就是海冰。海冰的面积,不同作者估计有差异,这关系到以冰占多大 比例的线作为海冰的外缘线。海冰资料也是以卫星观测最为准确及完整,但可惜序列太



图 5 北半球冬季积雪与各纬圈平均气温之间的交插落后相关 (图中正、负相关达到 95%信度区用方格及斜线画出)



图 6 北半球积雪(b)、极冰复盖(a) 与夏季气温的变化曲线 (图中横线为平均值,斜线区域为极冰、积雪面积高于平均值的部分,以及气温低于平 均值的部分)

37

*

7

42 卷

短^{[93}。而 3axapoB^{[193}分析了格陵兰海、挪威海、巴仑支海、克拉海、拉普捷夫海、东西 伯利亚海、楚科奇海的极冰,序列自 1976 年向前延伸到 1946 年,个别月份甚至到 1924 年。由于这个资料并未包括整个北半球极冰区,所以总面积比 Kukla^[20]等统计 的偏低, 但是做为一个较长而完整的序列还是很可贵的。同时因为夏季极冰年际变化最明显,所 以我们用其中 1951—76 年 7 月及 8 月极冰面积与各纬圈平均气温求交插落后相关。图7 同样给出达到 95%信度的相关区,不过由于极冰的序列比积雪长,所 以 95%信 度的界 限比积雪也低。可以看出,极冰主要与同期及前期高纬气温有负相关。同样为了比较, 图 6 a 给出 7—8 月极冰面积及 5—8 月 70°N 平均气温的变化曲线,它们的演变趋势是非 常一致的。极冰多,气温低,极冰少,气温高。



图 7 7--8月极冰与上一年 11 月到当年 12 月各纬圈平均气温的交插落后相关

以上分析表明,冬季积雪与其后夏半年中纬气温负相关最明显,而夏季极冰与高纬 气温的负相关则自前冬持续到夏季,这两个因子作用过程的不同,值得我们在建立气候 模式及设计长期数值预报方案中加以重视。

5.结论

 1)对流层下部平均气温 30 年来的变化趋势与地面气温类似,但自 50 年代 初到 70 年代中的下降趋势更明显,70 年代末期气温回升。

2)各月、各纬圈温度变化长期趋势基本一致,但变化频率有不同;低纬气温变化长期趋势最明显,高纬半年以内的短期变化占优势。

3)冬季积雪与其后的夏季温度有明显负相关;而夏季极冰与高纬气温有明显的负相关,且自前冬持续到夏季。

参考文献

- [1] Mitchell, J. M., Recent secular changes of global temperature, Annals N. Y. Acad. Sci., 95,235 -250,1961.
- [2] Hansen, J., D Johnson, A. Lacis. S. Lebedeff, P. Lee, D. Rind and G. Russell, Climate impact of increasing atmospheric carbon dioxide, *Science*, 213, No. 4511, 957-966,1981.
- [3] Yamamoto, R., Change of global climate during recent 100 years Proc. WMO Tech. Conf. on Climate——Asia and West Pacific, Guangzhou, China 15—20 Dec. 1980.
- [4] Jones, P. D., T. M. L. Wigley and P. M. Kelly, Variations in surface air temperatures: Part 1. Northern Hemisphere, 1881-1980, Mon. Wea. Rev., 110, 59-70,1982.
- [5] Paltridge, G. and S. Woodruff, Changes in global surface temperature from 1880 to 1977 derived from historical records of sea surface temperature, Mon. Wea. Rev., 109, 2427-2434,1981.
- [6] Будыко, М. И. н К. Я. Виников, Глобальное потепление, Метео. н Гидро., No. 7,1976.
- [7] Kukla, G. J., J. K. Angell, J. Korshover, H. Dronia, M. Hoshiai, J. Namias, M. Rodewald, R. Yamamoto and T. Iwashima, New data on climatic trends, *Nature*, 270, No. 5638, 573-580, 1977.
- [8] Asakura, T. and S. Ikeda, Recent climatic change and unusual weather in the Northern Hemisphere, GeoJounal 5.2,113-116,1981
- [9] Dronia, H., Über Temperatur änderungen der freien Atmosphäre auf der Norahab kungel in den letzten 25 Jahren, Meteorol. Rdsch., 27,166-174,1974.
- [10] Harley, W. S., Trends and variations of mean temperature in the lower troposphere Mon. Wea. Rev., 106,413-416,1978.
- [11] Lamb, H. H., Climatic changes and food production: Observations and outlook in modern world, GeoJournal 5.2,101-112,1981.
- [12] Виников, К. Я., Г. В. Груза, В. Ф. Захаров, А. А. Кириллов, Н. П. Ковынева и Э. Я. Ранькова, Современные изменения климата северного полушария, *Метео. и Гидро.*, No. 6, 1980.
- [13] Hansoon, K. J., Summary of Northern Hemisphere 700 mb height departures from normal 1966-1969, Proceedings of third Annual Climate Diagnostics Workshop, Florida, October 31
- [14] Quinn, W. H., S. K. Esbensen and D. B. Enfield, Interannual climatic anomalies: Do they propagate? Droceedings of Fifth Annual climate Diagnostics Workshop, Washington, October 22-24, 1980.
- [15] 赵宗慈、王绍武、陈振华,韵律与长期天气预报,气象学报,40,No.4,464-474,1982。
- [16] Борзенкова К. И., К. Я. Виников, Л. П. Спирина и Д. И. Стехновский, Изменение температуры воздуха северного полушария за период 1881—1975 гг., Метео. и Гидро., No. 7, 1976.
- [17] Wiesnet, D. R., and M. Matson, The satellite-derived northern hemisphere snowcover record for the winter 1977-78, Mon. Wea. Rev., 107, 928-933,1979.
- [18] Matson, M. and M. S. Varnadore, The winter snow cover drought of 1980-81, Proceedings of the Sixth Annual Climate Diagnostics Workshop, New-York, October 14-16,1981.
- [19] Захаров, В. Ф., Л. А. Строкина, современные изменения левяного покрова северного левовитого океана, *Mereo. и Гидро.*, No. 7,1978.
- [20] Kukla, G. J., Recent changes in snow and ice, Climatic Change. edited by J. Gribbin, Cambridge University Press, 1978.