2013 年夏のアジアモンスーン活動と大気循環場の特徴 齋藤仁美・田中昌太郎・大野浩史・竹村和人(気象庁気候情報課)

1. はじめに

2013年夏(6~8月)の日本は全国的 に高温となり、西日本の夏平均気温は 1946年以降で最も高くなった。日本海側 の地域を中心に多雨となった一方、太平 洋側の地域や沖縄・奄美で少雨となった。 また、日本以外の東アジアでも、中国南 部の顕著な高温・少雨、中国北部や北東 部、朝鮮半島北部の大雨等、顕著な天候 が現れた。本報告では 2013年夏の天候や 大気循環場の特徴について、アジアモン スーンの活動など広域的な大気の流れに 注目して述べる。

2. 天候の特徴

2013 年夏の日本の平均気温(第1図) は、全国的に平年を上回り、西日本では 統計を開始した1946年以降で最も暑い夏 となった。8月上旬後半~中旬前半は、 東・西日本太平洋側を中心に厳しい暑さ となり、12日には高知県四万十市江川崎 で国内の日最高気温の歴代一位となる 41.0℃を記録した。

2013年夏の降水量(第1図)は、東北 地方日本海側、北陸・中国地方で多雨と なった。7月の東北地方は、梅雨前線が 停滞することが多く雨の日が続いたため、 7月としては1946年以降で最も降水量が 多かった。その一方、太平洋側の地域で は夏の降水量が平年を下回り、東日本太 平洋側と沖縄・奄美ではかなり少なかっ た。

世界に目を向けると、東アジアではモ ンゴルを除いて平年より気温が高く、特 に日本から中国南部にかけては平年より かなり高くなった(第2図)。インドから 東南アジアにかけては、アジアモンスー ン域の広い範囲で対流活動が活発だった ため、降水量が平年より多くなった。



第1図 2013年夏(6~8月)の平均気温、降水量、日 照時間の平年差(比)の分布



第2図 2013年夏(6~8月)平均気温の規格化平年差 (上)、降水量平年比(下)の分布



3. 大気循環場の特徴

2013年7~8月は、太平洋高気圧が本 州の南海上で優勢で、中国東部や西日本 への張り出しが非常に明瞭だった(第3 図(a)と(d))。太平洋高気圧が本州南海上 で勢力の強い状態は、台風第12号が通過 した8月半ば頃を除いて持続した(第4 図)。また、対流圏上層では、チベット高 気圧が平年より強く、中国東部や西日本 への張り出しが明瞭だった(第3図(c))。 中国東部から西日本にかけては、上層の チベット高気圧と下層の太平洋高気圧に 覆われ、顕著な高温偏差となった(第3 図(b))。



第3図 2013年7~8月平均(a)海面気圧、(b)850hPa気温、(c)200hPa流線関数、(d)850hPa流線関数 陰影は平年偏差。等値線間隔は(a)2hPa、(b)2℃、(c)10×10⁶m²/s、(d)5×10⁶m²/s。

2013 年7~8月のアジアモンスーン域の 対流活動は全般に平年より活発で、特に海洋 大陸付近や南シナ海で明瞭だった(第5図)。 これに対応して、東南アジアの対流圏上層で は発散偏差となり(第6図)、フィリピン東海 上や本州南海上では顕著な下降流となった (第7図)。本州南海上の下降流は1979年以 降で最も強い水準であった(第8図)。

第4図に本州南海上での海面気圧と下降流 の推移を示しているが、期間を通して両者は よく対応している。また、第9図に850hPa における渦度収支解析の結果を示す。本州南 海上の優勢な太平洋高気圧に対応した負の渦 度偏差の領域では、収束・発散の寄与が渦度 移流の寄与に比べて卓越していることがわか る。これらのことから、アジアモンスーンの 対流活発域から吹きこんだ下降流により、本 州南海上の優勢な太平洋高気圧が維持されて いたと考えられる。



第4図 本州南海上(20°N~30°N、120°E~140°E;第7 図黒枠)で領域平均した海面気圧(赤線;左軸)及び 700hPa 鉛直 p 速度(黒線;右軸)の平年偏差の推移(2013 年6月15日~9月15日)

5日移動平均値。鉛直 p 速度は正の値(下側)が下降 流偏差を示す。



第5図 2013年7~8月平均外向き長波放射(OLR) 陰影は平年偏差。等値線は240W/m²以下を20W/m²ごと に表示。



第6図 2013 年 7 ~ 8 月平均 200hPa 速度ポテンシャル 平年偏差(陰影)及び 200hPa 発散風平年偏差(矢印)



第 7 図 2013 年 7 ~ 8 月平均 700hPa 鉛直 p 速度平年 偏差

正の値(暖色)は下降流偏差を示す。



度平年偏差の経年変化(1979~2013 年) 正の値(下側)は下降流偏差を示す。



除する 2010年7~8万年5506ma加減度な文件初 陰影は(a)惑星渦度移流、(b)回転風による相対渦度移流、(c)発散風による相対渦度移流、(d)収束・発 散による渦度平年偏差の変化率、等値線は相対渦度の平年偏差を示す(間隔:4×10⁻⁶/s、ただし0線は 省略)。計算式を各図の上に示している。ここで、f:惑星渦度、 β :惑星渦度の南北勾配、 ζ :相対渦 度、v:南北風、 v_z :発散風ベクトル、 v_{Ψ} :回転風ベクトル、ダッシュ・添え字L:5日移動平均値の平 年偏差場の2013年7~8月平均、バー:7~8月平均平年値を示す。



第 10 図 インド〜フィリピン付近(10°N~25°N、 70°E~130°E;赤線;第5図赤枠)及びインドネシ ア付近(10°S~5°N、90°E~150°E;黒線;第5図 黒枠)で領域平均した7~8月平均OLR平年偏差 の経年変化(1979~2013年)

次に、アジアモンスーンの活動が活発 となった要因について考察する。第10図 はインドからフィリピン付近の領域及び 海洋大陸付近でそれぞれ領域平均した7 ~8月平均0LRの経年変化であるが、2013 年7~8月の対流活動はいずれの領域で も1979年以降で最も強い水準にあったこ とがわかる。なお、両者に相関関係はみ られなかった(相関係数:+0.07;統計期 間:1979~2012年)。

2013 年7~8月の熱帯域の海面水温は 海洋大陸付近から太平洋西部にかけて平 年より高かった(第11図)。また、太平 洋中・東部の赤道域では低く、太平洋で はラニーニャ現象時に現れやすい偏差パ ターンとなった。SSTと0LRの相関関係か ら、7~8月に海洋大陸付近で海面水温 が高いとき(第12図)、あるいはエルニ ーニョ監視海域(NINO.3)で低いとき(第 13 図)はいずれも海洋大陸付近で対流活 動が活発となる傾向があり、今年の特徴 とよく一致する。このため、海洋大陸付 近の活発な対流活動には、海洋大陸から 太平洋西部で高く、東部で低いという海 面水温分布が影響した可能性がある。



第12図 7~8月平均した 0LR と SST の同時相関 係数

青は負相関の領域で、SST 高温時に対流活発傾向で あることを示す。±0.29,0.34,0.44 はそれぞれ 90,95,99%の信頼度水準で有意であることに相 当。統計期間は1979~2012 年。

また、アジアモンスーンは、基本的に ユーラシア大陸とインド洋の温度差によ って生じ、季節的に交替する大規模な風 系である。第14図はインド洋からユーラ シア大陸における地表付近の南北温度勾 配を表す指標として、(20°N~40°N、50°E ~100°E) と (赤道~20°N、50°E~100°E) のそれぞれで領域平均した2m気温平年偏 差の差の推移を示す。これによると、南 北の温度勾配は5月後半のプレモンスー ン期から7月のモンスーン最盛期にかけ て平年よりかなり大きい状態で推移した。 モンスーン期の早い段階から海陸間の温 度勾配が大きい状態が持続したことが、 活発なアジアモンスーンに関連した可能 性があるが、この点についてはさらに調



第 11 図 2013 年 7 ~ 8 月平均海面水温(SST)平 年偏差



第 13 図 7~8月平均した OLR とエルニーニョ監 視海域(5°S~5°N、150°W~90°W)SST との同時相 関係数 青は正相関の領域で、SST 低温時に対流活発傾向で

育は正相関の領域で、331 低温時に対加活発傾向であることを示す。±0.29,0.34,0.44 はそれぞれ 90,95,99%の信頼度水準で有意であることに相 当。統計期間は 1979~2012 年。



20°N~40°N、50°E~100°Eで領域平均した 2m 気温 平年偏差から赤道~20°N、50°E~100°Eで領域平均 した 2m 気温平年偏差を引いた値。赤線は 2013 年、 灰色線は 1979~2012 年の各年。 5 日移動平均値。