2009年夏に見られた亜熱帯ジェット気流の特徴とこれと関連した大気大循環について

牛田 信吾*・藤川 典久・原田 やよい・長谷川 寛 (気象庁地球環境・海洋部気候情報課)

1. はじめに

2009年7月は、北日本の多雨、日本海側の日照不 足、九州北部地方から東海地方にかけての梅雨明け の遅れ、「平成21年7月中国・九州北部豪雨」の発 生といった不順な天候となった。気象庁気候情報課 が事務局を務める異常気象分析検討会は、同年8月 3日に臨時の会合を開催し、このような異常天候を もたらした要因についての見解をまとめた。そこで は、直接的な原因を太平洋高気圧の本州付近への張 り出しが弱く、西日本から北日本にかけて低気圧や 前線の活動が活発だったこととし、それらの要因と なった大規模な大気の流れとして、平年より南偏し て強かった亜熱帯ジェットが、持続的に蛇行したこ とを挙げている(異常気象分析検討会 2009)。本発 表では、2009年7月の亜熱帯ジェットについて、そ の北半球規模の特徴を明らかにするために行った統 計解析の結果を示す。

2. データと解析手法

大気循環場はJRA-25/JCDAS、外向き長波放射量 (OLR) は米国大気海洋庁提供のデータ、海面水温 (SST) は気象庁で解析・整備している海面水温解析 データ(COBE-SST)を用いた。2009年7月の実況を 過去の統計的な傾向と比較するため、回帰分析、相 関分析及び主成分分析は1979年から2008年までの データを用いて行った。なお、本発表で使用した図 は、一部の例外を除き気象庁が整備した異常気象分 析ツール(ITACS)を用いて統計解析・描画されたも のである。

3. 北半球規模で見られた特徴

帯状平均した 2009 年7月の東西風偏差の緯度-高 度断面(図1)を見ると、平年の亜熱帯ジェットの 軸より5度程度南を中心に強い正偏差が、高緯度側 では広く負偏差が広がっている。2009年7月に現れ た北半球規模の亜熱帯ジェットの特徴を明らかにす るために、200hPaの帯状平均東西風の緯度分布につ いて主成分分析を行った。図2は第1、第2主成分 の分布とそれらのスコアで、2009年のスコアは主成 分ベクトルにその年の解析値を射影して求めた。図 2左上の第1主成分の分布は、気候値で亜熱帯ジェ ットの軸となる北緯45度付近で負偏差、そして、そ の南の北緯30度付近で正偏差となっている。これは、 亜熱帯ジェットの軸が平年より南側に位置している 様子を表しており、この発表では第1主成分を「南 偏」モードと呼ぶことにする。図2右上の第2主成 分の分布は、北緯45度付近に正偏差のピークを持ち、 その北側及び南側で負偏差となっている。これは、 亜熱帯ジェットの軸の位置は平年並で、強度は軸付 近で平年より強く、軸の南北では平年より弱いこと を表しており、この発表では第2主成分を「鋭さ」 モードと呼ぶことにする。スコアの時系列(図2下) を見ると、1979年以降、2009年は「南偏」モードの スコアが+1.4で4位、「鋭さ」モードのスコアが+2.5 で1位となっており、2009年7月の亜熱帯ジェット は2つのモードの特徴を併せ持つ、特異な状況であ った。

各モードと関連する現象を抽出するために統計的 な調査を行い、2009年7月の状況と比較した。特に 2009年7月はエルニーニョ現象が発生しており、ま た、北半球高度場では負の(極側で正偏差)環状モ ードが顕著であったことから、これらの現象との関 連に注目した。



図1 2009年7月の帯状平均東西風の緯度-高度断面図 陰影は平年偏差、コンターは平年値を表す

(1) 「鋭さ」モードに伴って生じた現象

SSTと「鋭さ」モードのスコアとの相関係数(図3) では、「鋭さ」モードとSST偏差に有意な相関がある 領域は、ほとんど確認できない。しかし、北半球環 状モードとの関連を見るため、「鋭さ」モードのス コアによる海面更正気圧の回帰係数をとると(図4 左)、極付近に有意な正偏差、中緯度には有意な負 偏差が見られ、2009年7月の実況(図4右)との対 応も良い。これらの偏差分布は、海面更正気圧の第 1主成分(図4中)とよく似ており、主成分ベクト ルに2009年7月の解析値を射影したスコアは+2.2 と1979年以降で第1位となった。北半球環状モード に伴う対流圏上層の東西風偏差が維持されるために は、擾乱による運動量輸送が必要である。2009年7 月における擾乱による運動量フラックスの緯度-高度 断面図を見ると(図5)、定常擾乱、非定常擾乱と もに北緯60~70度より高緯度側で発散するような分 布となっており、0gi(2004)で示されている正の北半 球環状モードが顕著な場合に現れる分布と符号を反 転して良く似ている。このように、「鋭さ」モード は負の環状モードに伴って生じる傾向があり、2009 年7月はその関係が顕著に現れた。





図2 200hPa帯状平均東西風の主成分分析の結果

左上と右上はそれぞれ第1と第2主成分ベクトルの分布を示す(寄与率は図に記載。)。左下と右下はそれぞれ第1と第2 主成分のスコアの時系列を示す。



図3「鋭さ」モード指数とSSTの相関係数 等値線は 0.2 間隔。陰影は信頼度 95%で統計的に有意 なことを示す。



図4 「鋭さ」モードと北半球環状モード

(左)「鋭さ」モード指数による7月の海面更正気圧の回帰係数(等値線は、0.5hPa間隔。)。陰影は信頼度 95%で統計的に有意なこと を示す。

(中)7月の海面更正気圧の第1主成分の分布(0.5hPa間隔)。北緯20から90度で主成分分析を行った(寄与率19%)。

(右)2009年7月の海面更正気圧平年偏差(2hPa間隔)



図5 2009年7月における擾乱による運動量フラックス平年偏差

Uは東西風、Vは南北風、プライムは帯状平均からのずれ、上線は帯状平均として、U'V'の平年偏差を描画した。左図は定 常・非定常擾乱の合計を示しU, Vの日別平均値からU'V'の月平均値を作成、中図は定常擾乱を示しU, Vの月平均値からU'V' 作成、右図は非定常擾乱を示し左図から中図を差し引いて作成した。単位はm²/s²。

(2)「南偏」モードと関連した現象

SSTと「南偏」モード指数の相関係数(図6)では、 エルニーニョ現象に対応する偏差分布となっている。 また、「南偏」モード指数によるOLRの回帰係数と 2009年7月のOLR偏差を比べると(図7)、両者と も太平洋中部赤道域に有意な負偏差が見られ、エル ニーニョ現象の特徴と整合している。これから、「南 偏」モードはエルニーニョ現象により赤道付近に寄 った対流活動のために、北半球で亜熱帯ジェットの 軸が赤道に寄るという関係を反映していることが分 かる。しかし、2009年7月の弱いアジアモンスーン に対応して、実況のOLRではインド北部から華南にか けて強い正偏差が見られるものの、「南偏」モード 指数によるOLRの回帰係数では、はっきりしない。そ こで、「南偏」モードとアジアモンスーンの関係を 見るため、「南偏」モードの指数から、NINO.3との 線形回帰で説明できる量(R2 乗値で0.4)を引いた 指数を作成し、OLR(図8左)及び200hPa東西風(図 8右)との回帰係数を求めた。OLRとの回帰係数を見 ると、先ほど述べたインド北部から華南に正偏差が 現れ、200hPa東西風との回帰係数ではアジアジェッ トの南偏が鮮明に現れる。これらから、「南偏」モ ードにはENSOの活動とは別にアジアモンスーンが不 活発な場合にアジアジェットが南偏するという効果 も含んでいることが分かる。



左の等値線は 2W/m²間隔、陰影は信頼度 95%で統計的に有意なことを示す。右は 10W/m²間隔。





図8 NINO.3で説明されない「南偏」モード指数によるOLR(左)及び200hPa東西風(右)の回帰係数 左の等値線は2W/m²間隔、右の等値線は1m/s間隔。左右ともに、陰影は信頼度95%で統計的に有意なことを示す。

4まとめ

2009年7月の北半球亜熱帯ジェットは、その帯状 平均の主成分分析により、「南偏」モードと「鋭さ」 モードを併せ持っていることが分かった。このうち、 「鋭さ」モードは北半球環状モードと伴って発生す る傾向にあり、2009年7月はこの傾向が典型的に現 れた。また、「南偏」モードは、エルニーニョ現象 による北半球規模の亜熱帯ジェットの南偏を反映し ている。さらに、2009年7月に顕著だったアジアジ ェットの南偏は、エルニーニョ現象とは別に「南偏」 モードに含まれる不活発なアジアモンスーンの影響 が現れている。

参考文献

異常気象分析検討会,2009: 平成21年8月3日気象 庁報道発表資料 「異常気象分析検討会での検討 結果の概要」

(http://www.data.kishou.go.jp/climate/extreme/h21/ex treme2.pdf)

Ogi, M., K. Yamazaki and Y.Tachibana, 2004: The summer time annular mode in the Northern Hemisphere and its linkage to the winter mode. *Journal of Geophysical Research*, **109**, D20114, doi:10.1029/2004JD0045