## MRI-AGCM3.2Sによる短波放射の再現性評価と バイアス補正に関する基礎的研究

### Fundamental Research on Evaluation and Bias Correction for Short Wave Radiation by MRI-AGCM3.2S

萬和明<sup>(1)</sup>·奥村卓弥<sup>(1)</sup>·立川康人<sup>(1)</sup>

Kazuaki YOROZU<sup>(1)</sup>, Takuya OKUMURA<sup>(1)</sup> and Yasuto TACHIKAWA<sup>(1)</sup>

(1) 京都大学大学院工学研究科

(1) Graduate school of engineering, Kyoto University

#### **Synopsis**

It is essential to assess the crop growth state because the agricultural water usage is dominant to total water consumption whole the world. The crop growth models are utilized to simulate and to predict crop growth state and crop production under the meteorological projection with climate change assumption based on GCM. In general, GCM output has some bias, so bias correction is often implemented. Not so many bias correction methods to short wave radiation have been proposed compared with that to precipitation. In this study, short wave radiation by MRI-AGCM3.2S is validated to observation and simple bias correction method is applied and evaluated.

**キーワード**: 短波放射, MRI-AGCM3.2S, 全天日射量, クオンタイルマッピング, バイ アス補正

# **Keywords:** Short Wave Radiation, MRI-AGCM3.2S, Solar Radiation, Quantile Mapping Method, Bias Correction

#### 1. 序論

昨今,人口増加が予想されることから食糧需要の 増加が懸念されている.そのため農地で生産される 食料の安定供給について思案し,今後の食料供給に ついて予測することは重要である.現在世界で生産 されている食料のうち40%は灌漑農地で生産されて いるという報告がある.将来必要とされる食料生産 を確保するためには,将来気候条件下において農業 用水が確保可能かどうかがもっとも危惧すべき要素 のひとつといえる.必要な農業用水量を見積もるた めには,水循環モデルに作物成長モデルを結合した モデルを使用することが多い.これらのモデルを用 いて将来気候条件下での農業用水を推定する際には GCM (General Circulation Model:大循環モデル)の出力 値を大気境界条件に用いることがほとんどである. しかしながらGCM 出力値をそのまま水循環モデル 等の数値モデルの入力値として利用するには問題点 が存在する.GCM は元来複雑な自然現象を,様々な 方程式を用いて単純化して表現するモデルであるた め,系統的なバイアスが存在するのである.そこで 一般にGCM 出力を数値モデルの入力値に用いる際 には,GCM 出力にバイアス補正を施すことが多い. 作物の成長に大きく関係する気象要素は降水量だ

けでなく、気温や日射量である.たとえば作物モデ ルでは,作物収量を算出する際の要素として,短波 放射量に係数を乗じることで作物の短波放射量収量 求め, それを収穫までの期間で積分していることが 多い (Horie et al., 1995; Krysanova and Wechsung, 2000). そこでGCM出力による短波放射量の値を作物モデ ルに入力する場合,作物の成育期間中に積算した短 波放射量の精度が重要となる. 降水量や気温に関す るバイアス補正の開発や再現性評価などの研究が数 多く行われてきた (Innomata et al., 2011: 渡辺ら, 2012: 渡辺ら,2013)のに対して,短波放射量に関するバイア ス補正や再現性評価の研究は田中ら(2008)や飯泉ら (2010)が行っているが数少ない.したがって本研究で は、GCM出力の短波放射量のバイアス補正を行う. 本研究で用いるGCMは、気象庁気象研究所の超高 解像度全球大気モデル MRI-AGCM3.2S (Mizuta et al., 2012) である.再現性評価の対象とする観測値は気 象庁観測による全天日射量である.また近未来気候, 将来気候条件下でのMRI-AGCM3.2S出力値にバイア ス補正を施し、将来の短波放射量変動を予測する.

#### 2. 使用するデータ

#### 2.1 MRI-AGCM3.2Sによる短波放射量推定

本稿では、気象庁気象研究所が開発した大気大循環 モデルである MRI-AGCM3.2S (Mizuta et al., 2012)によ る推定された短波放射量を分析する. MRI-AGCM3.2S では全球上を約20km間隔の格子で表現している.短 波放射量は3時間単位の推定値が提供されているが、 本稿では24時間分を積算し、日単位の短波放射量を 分析に使用する.以後, MRI-AGCM3.2Sによる日単 位の短波放射量の推定値をGCM出力値と呼ぶこと にする. MRI-AGCM3.2Sの出力データ提供期間は、現 在気候が1979~2008年、近未来気候が2015~2044年、 将来気候が2075~2104年である.

#### 2.2 気象庁による全天日射量観測

気象庁は、約50の地上気象観測所で全天日射量を 観測している.全天日射とは、直達・散乱を合わせ た、地表面が受け取るすべての太陽光を指す.全天日 射量は気象庁のホームページで公開されている(気 象庁,2014).公開されている全天日射量は、1989年 までは日単位、1990年以降は時間単位である.MRI-AGCM3.2Sの再現性評価のために、1979年から1989 年は日単位の全天日射量をそのまま使用し、1990年 から2008年は1時間ごとの観測値を24時間分積算し て日単位の全天日射量とした.以後、気象庁による 日単位の全天日射量の観測値を気象庁観測値と呼ぶ.

Table 1	Selected JMA	observation	points in	n this	study
---------	--------------	-------------	-----------	--------	-------

Prefecture Point		Longitude	Latitude	
Hokkaido Sappor		141° 19.7'	43° 03.6'	
Hokkaido Hakodate		140° 45.2'	41° 49.0'	
Aomori	Aomori Aomori		40° 49.3'	
Iwate	Morioka	141° 09.9'	39° 41.9'	
Yamanashi	Kohu	138° 33.2'	35° 40.0'	
Aichi	Nagoya	136° 57.9'	35° 10.0'	
Chiba	Choshi	140° 51.4'	35° 44.3'	
Nara	Nara	135° 49.6'	34° 41.6'	
Osaka	Osaka	135° 31.1'	34° 40.9'	
Hiroshima	Hiroshima	132° 27.7'	34° 23.9'	
Fukuoka	Fukuoka	130° 22.5'	33° 34.9'	
Kochi Kochi		133° 32.9'	33° 34.0'	
Oita Oita		131° 37.1'	33° 14.1'	
Kagoshima	Kagoshima	130° 32.8'	31° 33.3'	
Okinawa	Naha	127° 41.1'	26° 12.4'	

本稿では全天日射量を観測している約50ヶ所の気象 庁観測点のうち、15ヶ所を選択して分析に使用した. 選択した観測地点をTable 1 に示す.

#### 2.3 データ欠損

提供されている MRI-AGCM3.2S の推定値は,世界 標準時で出力されている.そのため,日本域では各 気候区分の初日は日本時間午前9時からしか提供さ れない.したがって,本稿で対象とするGCM出力値 は,各気候区分の最初の年は,1月1日の値が欠損と なる.

気象庁観測値は、対象とした15の観測地点で、 1979~2008年の30年間で合計435日分が欠損であった.平均すると、各観測地点で毎年1日分の欠損ということになり、分析結果に大きな影響を与える重 大な欠損ではないと判断する.

本稿では、GCM出力値と気象庁観測値との比較や GCM出力値同士の比較の際には、非超過確率ごとに 比較を行う. 必要に応じて内挿することにより、任 意の非超過確率において値を比較することにする. 本稿で用いる内挿法は後述する.

## 3. MRI-AGCM3.2Sによる短波放射の再現性評 価

#### 3.1 現在気候の経年変化と年平均値の比較

まず本節では,1979~2008年までの気象庁観測値 とGCM出力値を比較する.観測15地点において,現



#### (b) Fukuoka

Fig. 1 Annual trend of short wave radiation in present climate.

在気候におけるGCM出力値と気象庁観測値の1年平 均の日単位の短波放射量を計算した.

結果の一例として大阪地点をFig.1(a),福岡地点 をFig.1(b)に示す.同図中で,赤丸点と青丸点は,そ れぞれ短波放射量の気象庁観測値とGCM出力値を 示し,赤×点と青×点は,それぞれ毎年の1mm以上 の降水日数を意味する.横軸は西暦,左縦軸は年平 均日短波放射量(単位はMJ/m<sup>2</sup>),右縦軸は1mm以上 の降水日数である.また,短波放射量の気象庁観測 値,GCM出力値ともに,最小二乗法を用いて変動傾 向を一次関数で示した.

GCM 出力値は,現在気候ではゆるやかな減少傾向 を示しており,年平均値は観測値より大きな値を出 力している.同図における大阪地点と福岡地点では, 短波放射量のGCM 出力値と気象庁観測値の年平均値 の差は約3 MJ/m<sup>2</sup>である.また,GCM 出力の降水日 数は観測された降水日数より大きい傾向があり,短 波放射量のGCM 出力値,気象庁観測値ともに,降水 日が多い年は短波放射量が小さくなり,降水日が少 ない年は短波放射量が大きくなる傾向がある.よっ

Table 2 Annual change of daily short wave radiation (Unit
---

is MJ/m <sup>2</sup> /year).			
Point	GCM	JMA	
Sapporo	$8.319 \times 10^{-3}$	$3.462 \times 10^{-2}$	
Hakodate	$-2.326 \times 10^{-3}$	$-4.294 \times 10^{-3}$	
Aomori	$-6.351 \times 10^{-3}$	$1.264\times10^{-2}$	
Morioka	$-1.920 \times 10^{-2}$	$3.223 \times 10^{-2}$	
Kofu	$-1.697 \times 10^{-2}$	$3.104\times10^{-2}$	
Nagoya	$-1.655 \times 10^{-2}$	$5.510\times10^{-2}$	
Choshi	$-1.813 \times 10^{-2}$	$6.256\times10^{-2}$	
Nara	$-1.196 \times 10^{-2}$	$2.573 \times 10^{-2}$	
Osaka	$-1.154 \times 10^{-2}$	$7.637\times10^{-2}$	
Hiroshima	$-2.007 \times 10^{-2}$	$4.512\times10^{-2}$	
Fukuoka	$-2.323 \times 10^{-2}$	$4.580\times10^{-2}$	
Kochi	$-1.697 \times 10^{-2}$	$2.451 \times 10^{-2}$	
Oita	$-2.123 \times 10^{-2}$	$4.342\times10^{-2}$	
Kagoshima	$-1.861 \times 10^{-2}$	$5.749 \times 10^{-2}$	
Naha	$7.007 \times 10^{-3}$	$3.384 \times 10^{-2}$	

Table 3 The 15 points average of annual change and average of daily short wave radiation (Unit is  ${\rm MJ/m^2/year}$ ).

Term	Annual trend	Annual average	
JMA	$3.844 \times 10^{-2}$	14.71	
GCM in present	$-1.252 \times 10^{-2}$	17.00	
GCM in near future	$1.502\times10^{-2}$	17.16	
GCM in future	$1.390 \times 10^{-2}$	17.36	

て短波放射量は降水量に影響を受けることがわかる. ただしGCM出力では、観測より降水日が多いにも関 わらず短波放射量は観測値よりも大きいため、恒常 的にGCMは観測値より大きな短波放射量を出力し ていることがわかる.

観測15地点における,1979~2008年までの30年間 における年平均短波放射量の経年変化量をTable 2 に 示す.また,15地点平均の経年変化量と年平均短波 放射量をTable 3 に示す.気象庁観測値の年平均値の 変化量は函館市を除いて正であり,15地点を平均す ると3.844×10<sup>-2</sup>MJ/m<sup>2</sup>である.一方,GCM出力値の 年平均値の変化量は,札幌地点と那覇地点を除いて 負であり,15地点を平均すると-1.252×10<sup>-2</sup>MJ/m<sup>2</sup> である.現在気候においてGCM出力値は気象庁観 測値よりも過大であり,その差は15地点平均で約2.3



(a) Osaka in near future climate



(b) Osaka in future climate

Fig. 2 Annual trend of short wave radiation in future climate.

1mmに相当し,GCM出力値の過大バイアスが地表面 付近での水収支計算に与える影響は無視することは できない.

## 3.2 MRI-AGCM3.2Sによる短波放射量の将来 変化

近未来気候と将来気候におけるGCMの変動傾向 を考える.

Fig. 2(a), Fig. 2(b) はそれぞれ大阪地点における近 未来気候と将来気候の変動傾向を示す.またTable 3 に 分析対象期間ごとに観測15地点で平均した年平均短 波放射量の変化量と日単位の短波放射量を示す.

Fig. 2(a) およびFig. 2(b) より大阪地点においては近 未来気候,将来気候ともにそれぞれの期間内では変 動直線はほぼ横ばいである. Table 3 より現在気候に おいてGCM出力値は減少傾向を示しているものの, 近未来気候と将来気候においては増加傾向を示して いる. 日単位の短波放射量平均値は現在気候で17.00 MJ/m<sup>2</sup>,将来気候で17.36 MJ/m<sup>2</sup>である.

したがって現在気候においては年変化量は負であ



(a) 1979–1988



(b) 1989-1998



(c) 1999-2008

Fig. 3 Daily short wave radiation comparison at Osaka between MRI-AGCM3.2S estimation adn JMA observation for 10 years term in present climate, August.

るが,1979年から2104年までのGCM出力値の変動 傾向としては,分析対象期間はそれぞれ連続しては いないものの,若干の増加トレンドが存在するとい える.

年平均値についてGCM出力値には若干の増加ト レンドが存在するが,各気候区分で大きな差はみら れなかった.そこで,月平均値について将来気候に おいて変化するかどうかを分析した.各気候区分に ついて,大阪地点と福岡地点の1月,6月,8月にお けるGCM出力値をFig.4に示す.Fig.4によると1月 と8月はどの気候区分でも大きな差はないが,6月に ついては,将来気候で現在気候よりも短波放射量が 増加する傾向がある.

#### 3.3 現在気候における10年ごとの比較

前節までで、1979~2008年において観測される短 波放射量は増加傾向にあるが、GCM出力値はトレン ドをもたず横ばい傾向であると述べた.このことか ら現在気候の1979年と2008年とではGCMの再現性 に大きな差があり、2008年に近い方が再現性が高い と考えられる.現在気候を1979~1988年、1989~1998 年、1999~2008年と3つの期間に分け、8月の大阪地 点における気象庁観測値とGCM出力値をFig.3に示 す.各図中でGCM出力値は大きく変化していないの に対して、気象庁観測値は増加トレンドをもつため、 大阪地点においては1999~2008年の短波放射量の観 測値は、他の20年よりも大きくなっており、その結 果GCM出力値の再現性が他の20年に比べ高くなっ ている.

#### 3.4 地域ごとの比較

Fig.5に8月の札幌,高知,大阪,福岡地点の気象 庁観測値とGCM出力値を示す.図中において赤線は 気象庁観測値,青線はGCM出力値であり,×印は平 均値を示す.横軸はワイブル式から求めた非超過確 率であり,縦軸は日単位の短波放射量である.

Fig. 5 より, 札幌地点で気象庁観測値とGCM出力 値のグラフはほとんど重なっており, GCM出力値の 精度が良好であることがわかる.高知地点でも気象 庁観測値とGCM出力値のグラフはよく一致してい るが, 非超過確率0.5付近で観測値とGCM出力値の 大小関係が逆転している.つまり, 気象庁観測値と GCM出力値の大小関係が常に一定であるとは限らな いことを示している.大阪地点ではGCM出力値と気 象庁観測値のグラフの形状は似ているが, GCM出力 値が過大算定であり, 非超過確率0.6付近でその程度 が特に大きくなっている.福岡地点では,大阪地点 と同様にGCM出力値と気象庁観測値のグラフの形 状は似ているが, GCM出力値が過大算定であり, 非 超過確率0.2付近でその程度がが極大になっている.

以上のように、地点ごとに気象庁観測値とGCM出 直値の関係は異なり、各地点におけるバイアスを評 価し.それを適切に補正する手法を考案する必要が ある.

#### 3.5 季節ごとの短波放射量のバイアス

Fig.5と同様に,大阪地点の3月,6月,9月,12月 の気象庁観測値とGCM出力値をFig.6に示す. 短波 放射量の最大値は6月で大きく12月で小さい. 短波 放射量の最小値は月によらず0付近である. これは 雨の日には短波放射量が著しく小さくなるためであ る. 6月のような総短波放射量が多い月はGCM出力 値と気象庁観測値の差も大きいが12月のような総短 波放射量が少ない月は両者の差も小さい. 各月の最 大値はGCM出力値と気象庁観測値で近い値をとって いる.

#### 4. 短波放射量のバイアス補正手法の提案

本稿では、降水量のバイアス補正でよく用いられ るクオンタイルマッピング手法を基本として短波放 射量のバイアス手法を提案する.具体的には各地点 の順位統計量を月ごとに補正する.

#### 4.1 データ内挿法

気象庁観測値には欠損が存在しているため,GCM 出力値の総データ数は気象庁観測値の総データ数よ りも多い.そのためワイブル公式で求めた非超過確 率における任意のGCM出力値に対して,同じ非超過 確率を持つ気象庁観測値が存在するとは限らない. そこで本稿では次のような手法を用いて観測値を内 挿し,任意の非超過確率におけるGCM出力値の比較 対象となる観測値を求める.

降順にソートした *i* 番目のGCM出力値の非超過確 率は  $\frac{i}{n+1}$  であり,  $\frac{1}{n+1}$  から  $\frac{n}{n+1}$  までの非超過確率に 個のデータが存在する. 同様に観測値について, 非 超過確率が  $\frac{1}{m+1}$  から  $\frac{m}{m+1}$  までの m 個のデータが存 在する. ここで観測値とGCM出力値について, 最小 値と最大値のもつ非超過確率はそれぞれ等しいと仮 定し, それぞれの非超過確率を  $\frac{1}{m+1}$  から  $\frac{n}{n+1}$ ,  $\frac{m}{m+1}$ から  $\frac{n}{n+1}$  に変換する. 次に観測値の隣り合う順位統 計量がもつ非超過確率の差を  $\frac{n-1}{m-1}$ 倍することで  $\frac{1}{n+1}$ から  $\frac{n}{n+1}$  の非超過確率をもつ m 個の観測値が等間隔 で存在するようにする. さらに *i* 番目のGCM出力値 に対応する観測値は隣り合う 2 つの観測値の内分点 をあたえるものとする. 以上を式で記述すると次の ようになる.

$$x'_{i} = x_{1+r} + (x_{2+r} - x_{1+r}) \left(\frac{(m-1)(i-1)}{n-1} - r\right)$$
(1)

ただし,

$$0 \le \frac{(m-1)(i-1)}{n-1} - r < 1 \tag{2}$$

となるように整数rを定める.ここで,i: GCM出力番号, $x'_i:i$ に対応する変換後観測値,x:観測値,m:観測値の個数,n: GCMの出力値個数, $m \le n$ である. 本稿に用いる内挿法はすべてこの方法とする.気象庁観測値を内挿することが主となるが,GCM出力



(a) Osaka, August









(e) Osaka, Janurary

[i/(day+1)]

0.1 0.2 0.3 0.4 0.5 0.6 0.7 0.8 0.9 1

0 <mark>k</mark>

(f) Fukuoka, Janurary

1

Fig. 4 Short wave radiation by MRI-AGCM3.2S.



Fig. 5 Daily short wave radiation comparison between MRI-AGCM3.2S estimation adn JMA observation in present climate, August.

値が観測値よりも少ない場合は、同じ方法でGCM出 力値を内挿することにする.常にデータ数の大きい 方に合わせるようにデータ数の少ない方を内挿する ことにより、任意の非超過確率における数値データ を与えるものとする.

## 4.2 バイアス補正手法の提案

前章では、地域や季節、対象期間が異なれば、GCM 出力値と気象庁観測値とのバイアスの傾向も異なる ことを示した.現時点では、観測15地点のバイアス の傾向を、緯度経度や季節などで系統的に分類する ことが難しい.そこでクオンタイルマッピング手法 を用いて、それぞれのGCM出力値と気象庁観測値の 違いに対応したバイアス補正を施すことにする.

### 4.3 現在気候のバイアスを用いる手法

現在気候における観測値とGCM出力値のバイア スを,近未来気候および将来気候に適用するバイア ス補正手法について述べる.この手法は,同じ順位 統計量に対して現在気候でのバイアスを求め,将来 気候のGCM出力値を補正するものであり、次式のように表現される.

$$y^{f}_{i,\text{cor}} = y^{f}_{i,\text{raw}} + (x^{p'}_{i} - y^{p}_{i,\text{raw}})$$
 (3)

$$y^{n}_{i,\text{cor}} = y^{n}_{i,\text{raw}} + (x^{p'}_{i} - y^{p}_{i,\text{raw}})$$
 (4)

$$y^{p}_{i,\text{cor}} = y^{p}_{i,\text{raw}} + (x^{p'}_{i} - y^{p}_{i,\text{raw}})$$
(5)

ここで、 $y_i$ : i番目の補正前GCM 出力値の順位統計 量,  $x'_i$ : i番目の内挿後観測値の順位統計量,下付き 文字raw, cor はそれぞれ補正前,補正後を表し,上 付き文字p, n, fはそれぞれ現在気候,近未来気候, 将来気候を表す.また, i記号は内挿法を用いたこと を示す.

式(3)は現在気候における気象庁観測値とGCM出 力値のバイアスが、近未来、将来気候のGCM出力値 がもつバイアスと等しいと仮定し、将来気候のGCM 出力値に現在気候の気象庁観測値とGCM出力値の 差を足すことで、将来気候のGCM出力値を補正す るものである.式(4)も同様の方法で、近未来気候の



Fig. 6 Daily short wave radiation comparison between MRI-AGCM3.2S estimation adn JMA observation in present climate, Osaka.

GCM出力値を補正するものである.式(5)も同様の 方法で,現在気候のGCM出力値を補正するものであ るが,現在気候におけるバイアスを補正しているの で,補正後のGCM出力値は観測値と一致する.

本節で提案するバイアス補正手法による結果を Fig.7に示す.縦軸は日単位の短波放射量であり,横 軸は非超過確率を表す.×印は平均値である.赤線 は現在気候におけるバイアス補正後GCM出力値,緑 線は近未来気候におけるバイアス補正後GCM出力 値,青線は将来気候におけるバイアス補正後出力値 である.

この手法によるバイアス補正が本稿では最も基本 となるバイアス補正である. Fig. 5(c) でみられるバ イアスをFig. 4(a) のGCM 出力値に適用した結果が Fig. 7(a) の大阪地点のバイアス補正結果となってい る.また福岡地点についても同様であり, Fig. 5(d) で みられるバイアスをFig. 4(b) のGCM 出力値に適用し た結果がFig. 7(b) となっている.

大阪地点,福岡地点ともに,バイアス補正後のGCM 出力値はバイアス補正前と比べ全体的に小さくなっ ている. Fig.7において,赤線は観測値と一致しているため,近未来気候と将来気候での総短波放射量は 観測値と同じ程度か,もしくは少し小さくなることがわかる.

# 4.4 1999年から2008年のバイアスを用いる手法

前章で述べたように、GCM出力値は各気候区分に おいてトレンドは存在せず、また地球の明化傾向に 沿うように気象庁観測値は上昇傾向にあるため、現 在気候の1999~2008年の10年間のGCM出力値が他の 20年間に比べ再現性が高い結果となっている.よっ て1999~2008年のGCM出力値と気象庁観測値のバイ アスが、他の20年よりも近未来気候と将来気候のバ イアスを表現していると仮定して、10年分のバイア スを用いて将来気候のGCM出力値を補正する.

$$y^{f}_{i,\text{cor}} = y^{f}_{i,\text{raw}} + (x^{p10'}_{i,\text{raw}} - y^{p10}_{i,\text{raw}})'$$
 (6)

$$y^{n}_{i,\text{cor}} = y^{n}_{i,\text{raw}} + (x^{p10'}_{i,\text{raw}} - y^{p10}_{i,\text{raw}})'$$
(7)

$$y^{p}_{i,\text{cor}} = y^{p}_{i,\text{raw}} + (x^{p^{10}}_{i,\text{raw}} - y^{p^{10}}_{i,\text{raw}})' \qquad (8)$$



(b) Fukuoka



ここで式中の変数は式(3)から式(5)と同一であり, 上付き文字p10は現在気候内の1999年から2008年を 表す.

式(6)は現在気候の1999~2008年の気象庁観測値と GCM出力値のバイアスが将来気候のバイアスに等し いと仮定し、将来気候のGCM出力値に、現在気候の 気象庁観測値とGCM出力値の差を足すことで、将来 気候のGCM出力値を補正するものである.式(7)も 同様の方法で,近未来気候のGCM出力値を補正する ものである.式(8)も同様の方法で,現在気候のGCM 出力値を補正するものである.本節で提案するバイ アス補正手法を適用した結果をFig.8に示す.同図 で,青線は将来気候,緑線は近未来気候のバイアス 補正済の短波放射量を示す.現在気候の補正結果に ついては,この手法では観測値と一致するものでは ないため,示していない. Fig. 8(a)はFig. 3(c)でみら れる10年間のバイアスを. Fig. 4(a) に適用したもので ある. Fig. 7(a) と比べると近未来気候,将来気候とも に短波放射量が増加している. Fig. 7(b) と Fig. 8(b) を



(a) Osaka



(b) Fukuoka

Fig. 8 Bias corrected short wave radiation in August by using bias from 1999 to 2008.

比べると福岡地点については大きな変化はない. - 方,大阪地点ではGCM出力値と気象庁観測値の差が,1979~2008年のFig.5(c)に比べ,1999~2008年のFig.3(c)は小さいため,短波放射の補正量は小さくなり,バイアス補正した短波放射量が増加する結果となった.

Fig.8で示した福岡,大阪地点以外の地点にも,本 節で提案するバイアス補正手法を適用し,前節で提 案したバイアス補正手法の結果と比較した.紙面の 都合上,結果の図表は示さないが,多くのの地点,月 で本節で提案するバイアス補正手法を施した方が, 大きな短波放射量となる結果が得られた.これは, 多くの地点で,大阪地点のように,1999~2008年の GCM出力値と気象庁観測値の差が,1979~2008年の GCM出力値と気象庁観測値の差より小さかったこと を示している.このバイアス補正方法は,短波放射 量が増加しているという観測事実を考慮した結果が 表れているといえる.



(b) Fukuoka

Fig. 9 The ratio of daily shot wave radiation to monthly average in August.

#### 4.5 平均値に対する比率を用いる手法

前節までで述べた方法では、同じ順位統計量に対 するバイアスを求めそのバイアスのみを補正要素と している.この手法を15地点に適応したところ、非 超過確率が小さいところで補正後のGCM出力値が 負になる場合が存在した.非超過確率の小さいとこ ろで気象庁観測値とGCM出力値とのバイアスが負で あり、その絶対値が適用される近未来気候や将来気 候でのGCM出力値よりも大きくなってしまうと、補 正後のGCM出力値が負になってしまうためである.

この問題点を解決し、またグラフの形状の違いを より適切に修正するようなバイアス補正手法を本節 で提案する.提案する手法の具体的な手順は以下の 通りである.

まず,順位統計量を平均値で除する.

$$Y^{f}_{i,\mathrm{raw}} = \frac{y^{f}_{i,\mathrm{raw}}}{y^{f}_{\mathrm{raw}}} \tag{9}$$

$$Y^{n}_{i,\mathrm{raw}} = \frac{y^{n}_{i,\mathrm{raw}}}{\overline{y^{n}_{\mathrm{raw}}}}$$
(10)







(b) Fukuoka

Fig. 10 Bias corrected short wave radiation in August by using bias of the ratio of daily value to monthly average.

$$Y^{p}_{i,\mathrm{raw}} = \frac{y^{p}_{i,\mathrm{raw}}}{y^{p}_{\mathrm{raw}}}$$
(11)

$$X_i^p = \frac{x^p{}_i}{x^p} \tag{12}$$

ここで $\overline{y^{f}_{raw}}$ ,  $\overline{y^{n}_{raw}}$ ,  $\overline{y^{p}_{raw}}$ ,  $\overline{x^{p}}$ はそれぞれ将来, 近 未来, 現在のGCM出力値と気象庁観測値の平均値を 意味する. 式(9)から式(12)では, GCM出力値と気象 庁観測値の順位統計量が, それぞれの平均値で除さ れているので,  $Y^{f}_{i,raw}$ ,  $Y^{n}_{i,raw}$ ,  $Y^{p}_{i,raw}$ ,  $X^{p}_{i,raw}$ は それぞれの平均値を1とし, その平均値に対する比 率を表している.

次に式(13)から式(15)で,現在気候におけるバイ アスをそれぞれのGCM出力値に足すことでバイア ス補正を施す.

$$Y^{f}_{i,\text{cor}} = Y^{f}_{i,\text{raw}} + (X^{p'}_{i} - Y^{p}_{i,\text{raw}})'$$
(13)

$$Y^{n}_{i,\text{cor}} = Y^{n}_{i,\text{raw}} + (X^{p'}_{i} - Y^{p}_{i,\text{raw}})' \qquad (14)$$

$$Y^{p}_{i,\text{cor}} = Y^{p}_{i,\text{raw}} + (X^{p'}_{i} - Y^{p}_{i,\text{raw}})'$$
(15)

ここで, $Y^{f}_{i,cor}, Y^{f}_{i,cor}, Y^{f}_{i,cor}$ は,それぞれの年平 均日短波放射量に対する比率となっている.

以上の手順で年平均値に対する比率を補正した結 果をFig.9に示す.順位統計量を平均値で除したこと により,気象庁観測値とそれぞれのGCM出力値がも つ平均値の差を無視し,グラフの形状,すなわち短 波放射量の累積密度関数を補正することができる.

次に,現在気候におけるGCM出力値と気象庁観測 値の平均値のバイアスが近未来気候と将来気候も等 しいと仮定して,式(16)から式(18)で補正する.

$$\overline{y^{f}}_{\rm cor} = \overline{y^{f}}_{\rm raw} + (\overline{x^{p}}_{\rm raw} - \overline{y^{p}}_{\rm raw})$$
(16)

$$\overline{y^{n}}_{\rm cor} = \overline{y^{n}}_{\rm raw} + \left(\overline{x^{p}}_{\rm raw} - \overline{y^{p}}_{\rm raw}\right)$$
(17)

$$\overline{y^{p}}_{\rm cor} = \overline{y^{p}}_{\rm raw} + \left(\overline{x^{p}}_{\rm raw} - \overline{y^{p}}_{\rm raw}\right)$$
(18)

ここで, $\overline{y^{f}_{cor}}$ , $\overline{y^{n}_{cor}}$ , $\overline{y^{p}_{cor}}$ は,バイアス補正後の平 均値である.式(13),式(16)より

$$y^{f}_{i,\text{cor}} = Y^{f}_{i,\text{raw}} \times \overline{y^{f}_{\text{cor}}}$$
(19)

であり、式(14)、式(17)より

$$y^{n}_{i,\mathrm{cor}} = Y^{n}_{i,\mathrm{raw}} \times \overline{y^{n}_{\mathrm{cor}}}$$
(20)

であり、式(15)、式(18)より

$$y^{p}_{i,\text{cor}} = Y^{p}_{i,\text{raw}} \times \overline{y^{p}_{\text{cor}}}$$
(21)

が導かれる.以上が、本節で提案する、平均値に対 する比率を用いるバイアス補正手法の手法である.

この手法では,式(19)から式(21)を用いて累積密 度関数を補正した値に,バイアス補正後の平均値を 乗じている.本手法を用いたバイアス補正後の短波 放射量をFig. 10に示す. Fig. 10を4.3 で行ったバイア ス補正結果であるFig. 7 と比較すると,平均値は変 化していないが,グラフの形状は少し変化している. この補正方法によるバイアス補正が4.3 における補 正結果と違う点は,累積密度関数を補正しているこ とである.

本稿で対象とする観測15地点の全月を対象に,本 章で提案するバイアス補正手法を施した.紙面の都 合上,手法間で結果に大きな変化がある6月の名古 屋地点の補正結果をFig.11に示す.

Fig. 11(a) は GCM 出力値である. このグラフに補 正を施すことになる. Fig. 11(b) は現在気候における GCM 出力値と気象庁観測値を示している. 気象庁観 測値と GCM 出力値をそれぞれのもつ平均値で除す ると Fig. 11(c) のようになる. ここで Fig. 11(b) の現在 気候の GCM 出力値である青線と観測値である赤線 Table 4 Number of rainy days in present climate (10958 days)

	JMA	GCM	
Points	>1mm	>1mm	>2mm
Sapporo	4,147	6,725	5,493
Hakodate	3,894	4,180	3,216
Aomori	4,922	4,528	3,378
Morioka	3,924	5,954	4,701
Kofu	2,713	6,249	5,196
Nagoya	3,161	3,551	2,983
Choshi	3,346	3,877	3,143
Nara	3,179	3,555	2,954
Osaka	2,962	4,072	3,429
Hiroshima	2,937	3,706	3,116
Fukuoka	3,356	4,351	3,566
Kochi	3,338	4,548	3,932
Oita	2,929	4,947	4,069
Kakgoshima	3,604	4,583	3,905
Nawa	3,650	4,891	3,885
Average	3,470	4,647	3,797

は, Fig. 11(c)の赤線とピンクの線にそれぞれ表現さ れている.現在気候のバイアスを利用する手法では, Fig. 11(b) において非超過確率が0.3から0.8の範囲で GCM 出力値が大幅に減少するように補正し、それ以 外の領域では少し減少するように補正する.一方,平 均値に対する比率を補正する手法では, Fig. 11(c) に おいて非超過確率が0.1から0.5の範囲でGCM出力 値が少し減少するように補正し、0.7より大きい範 囲でGCM 出力値が増加するように補正する.平均 値に対する比率を補正した結果がFig. 11(d)である. これにバイアスを補正した平均値をかけることで, Fig. 11(e)の補正結果となる.現在気候のバイアスを 利用する手法を適用した結果であるFig.11(f)と比べ ると、将来気候を表す青い曲線は非超過確率が0.1か ら0.4で落ち込み、0.7より大きい範囲では上昇して いる.現在気候のバイアスを利用する手法よりもバ イアス補正の結果がFig.11(b)の赤線が示す観測値の グラフの形状に近づいている.また短波放射量の平 均値はFig. 11(e)とFig. 11(f)で変化していないことか ら, 平均値に対する比率を用いるバイアス補正手法 は,現在気候のバイアスを利用する手法の総バイア ス補正量を保存しつつ,気象庁観測値のもつ特性, すなわちグラフの形状をより近づけることができる バイアス補正手法であるといえる.





(a) GCM estimations



Bias Correction in Nagoya in 06



(c) Ratio of daily value to monthly average



(e) Bias corrected values using ratio



[i/(day+1)]

0.1 0.2 0.3 0.4 0.5 0.6 0.7 0.8 0.9 1



(f) Bias corrected values using quantile

Fig. 11 Short wave radiation at Nagoya in June.

the Ratio of Short Wave Radiation to Average

3

2

0 **L** 



(b) GCM and JMA in present climate



(c) bias corrected

Fig. 12 Bias correction for non-rainy days in June in Nagoya.

#### 4.6 非降水日のバイアスを用いる手法

前節までの分析より,6月はGCM出力値が気象庁 観測値の傾向を表現できていないことがわかった. 日本の6月の特徴として梅雨が挙げられるため,降 水の有無によってGCM出力値の精度に影響があると 考えられる.しかしこれまでバイアス補正に降水の 影響は考慮していない.3.1では短波放射量が降水 の影響を受け,降水日数が多い月は総短波放射量は 減少することを指摘した.したがって,降水が短波 放射量に与える影響を考え,降水日以外の日のみの 短波放射量を利用してバイアス補正を行うことを考 える.

まず、Table 4 に気象庁観測値とGCM 出力値の降水 日数を示す.同表より、GCM 出力値では1mm以上の 降水があった日を降水日とすると、気象庁観測値より 平均して年間約40日も降水日数が増えるため、GCM 出力値では2mm以上を降水日の定義に用いる.

名古屋地点の6月において、非降水日のみを対象に バイアス補正を実施した結果をFig. 12に示す.補正方 法は現在気候のバイアスを用いる手法に従う.なお, 6月の降水日数はTable5にまとめて示している.名古 屋地点の現在気候では降水日数は5日しか違わない ため、降水の有無の精度はMRI-AGCM3.2S は良好で あると考えられる.しかしFig. 12(b) ではFig. 11(b) に あったような大きなグラフの形状の差がなくなって いる.約350日が降水日であるため,Fig.11(b)のグ ラフの降水日を取り除き,約3分の2の点で再作成 した図がFig. 12(b) であるといえる. 降水日を含めた 短波放射の場合,両図を比較すると非超過確率0.1 以下は降水日であるといえる. また, Fig. 12(b) では 降水日などの短波放射が少ない日を対象としておら ず, Fig. 11(b)と比較すると、非超過確率の小さい部 分ではよりグラフの形状の違いが改善されている.

このことからGCM出力値では降水日を含めた短 波放射量の累積分布関数の再現性が低いことがわか る.また短波放射量の平均値は異なるが,非降水時 における短波放射量の累積分布関数の再現性は比較 的高い.非降水日と降水日は短波放射量を別々に補 正する方が望ましいことが示唆される.

#### 5. 結論

本稿では日本域を対象に,MRI-AGCM3.2Sが出力 した短波放射量について,気象庁の全天日射量の観 測と比較することで再現性を評価し,基本的なバイ アス補正手法について検討した.

まず,全天日射量の観測値から,短波放射量は現 在増加傾向にあることが示された.しかし,GCM出 力の短波放射量には増減トレンドはみられなかった. 加えて,GCM出力の短波放射量は観測値よりも大 きく推定されており,結果的に検証期間の初期と後 期で,GCM出力値と観測値の差が異なることがわ かった.

再現性評価の結果をふまえ、本稿では4つのバイ アス補正方法を検討した.現在気候30年間のバイア スを用いる手法,1999~2008年までのバイアスを用 いる手法,月平均値の比率を用いる手法,非降水日 のみを対象とする手法である.それぞれのバイアス 補正手法を比較すると、観測値のもつトレンドを生

	JMA	GCM		
Point	Present	Present	Near future	Future
Sapporo	197	292	305	327
Hakodate	226	224	254	259
Aomori	247	204	234	265
Morioka	286	343	332	347
Kofu	313	587	530	523
Nagoya	353	358	301	280
Choshi	330	286	239	243
Nara	353	391	329	316
Osaka	337	384	336	341
Hiroshima	337	364	306	283
Fukuoka	347	365	281	277
Koshi	390	485	440	403
Oita	365	437	387	366
Kagoshima	446	481	417	366
Nawa	307	425	453	461

Table 5 Number of rainy days in June.

かした手法である1999~2008年までのバイアスを用 いる手法では、総バイアス補正量は少なくなる.ま た月平均値の比率を用いる手法では、現在気候30年 間のバイアスを用いる手法と同様に平均値を保存し つつ、より観測値のもつ累積密度関数の形状に応じ た補正ができる.非降水日のみを対象とする手法に よる結果では、GCM出力値のグラフの形状は観測値 のグラフの形状に近づいた.したがって、降水が短 波放射量に与える影響は大きく、GCM出力では降水 または降水時の短波放射量の特性を表現できていな いことが示唆される.

本稿では観測点を15地点としたが、これを全観測 地点に拡大し、短波放射量のバイアスに空間的な特 徴が存在するのかどうかを調べることが課題となる. また降水量と短波放射量の間の関係性を求め、降水 量に応じたバイアス補正手法の開発を目指し、より 精度の高いGCM補正値を数値モデルに利用できる ように取り組みたい.特に本稿では非降水日のみを バイアス補正したが、降水日の短波放射量もバイア ス補正する必要がある.

#### 参考文献

飯泉仁之直・西森基貴・石郷岡康史・横沢正幸(2010): 統計的ダウンスケーリングによる気候変化シナ リオ作成入門, 農業気象(J. Agric. Meteorol.), 66, (2): 131-143.

- 気象庁のホームページ, http://www.jma.go.jp/jma/ index.html (参照日:2014/2/2)
- 田中賢治・萩澤佑樹・佐久間良一・小尻利治(2008): 気 候モデルのバイアス検出と補正,京都大学防災 研究所年報,第51号B, pp.723-736.
- 渡辺哲史・鼎信次郎・瀬戸心太・沖大幹 (2012): GCM
  出力値補正手法により生じる月平均気温および
  月降水量の予測差, 土木学会論文集 B1(水工学),
  V.68, pp.I\_439I\_444.
- 渡辺哲史・内海信幸・鼎信次郎・瀬戸心太・沖大幹・平 林由希子 (2013): GCM, RCPシナリオ,バイアス補 正手法の選択が日降水量極値の将来予測に与え る影響の考察,土木学会論文集B1(水工学), V.69, pp.I.385–I.390.
- Horie, T., Nakagawa, H., Centeno, H.G.S. and Kropff, M.J. (1995): The rice crop simulation model SIMRIW and its testing, Modelling the Impact of Climate Change on Rice in Asia, CAB International, pp.51–66.
- Inomata, H., Takeuchi, K. and Fukami. K. (2011): Development of a statistical bias correction method for daily precipitation data of GCM20, Annual Journal of Hydraulic Engineering, JSCE, V.67, pp.I\_247–I\_252.
- Krysanova, V. and Wechsung, F. (2000): SWIM (Soil and Water Integrated Model) User Manual Version: SWIM-8, pp.32.
- Mizuta, R., Yoshimura, H., Murakami, H., Matsueda, M., Endo, H., Ose, T., Kamiguchi, K., Hosaka, M., Sugi,

M., Yukimoto, S., Kusunoki, S. and Kitoh, A. (2012): Climate Simulations Using MRI-AGCM3.2 with 20-km Grid, J. meteor. soc. japan., Vol.90A, pp.233-258.

(論文受理日:2014年6月11日)