

СОВРЕМЕННАЯ КЛАССИФИКАЦИЯ ЭЛЬ-НИНЬО И СОПОСТАВЛЕНИЕ  
СООТВЕТСТВУЮЩИХ КЛИМАТИЧЕСКИХ ОТКЛИКОВ  
В АТЛАНТИКО-ЕВРАЗИЙСКОМ РЕГИОНЕ

А.С. Лубков, Е.Н. Воскресенская, О.В. Марчукова

Институт природно-технических систем  
РФ, г. Севастополь, ул. Ленина, 28  
*E-mail: andrey-ls2015@yandex.ru*

В работе проведен сравнительный анализ результатов классификации Эль-Ниньо разных авторов. Показана выигрышность проведенной авторами объективной пространственно-временной классификации для изучения климатических откликов в Атлантико-Евразийском регионе. С использованием данных реанализа NCEP/NCAR о приземном атмосферном давлении за период 1948–2016 гг. для выделенных типов Эль-Ниньо статистическим методом получены оценки проявления событий в Азорском максимуме, Исландском минимуме и Сибирском максимуме. На этой основе сделаны соответствующие прогнозистические оценки типичных климатических аномалий в Атлантико-Евразийском регионе.

**Ключевые слова:** Эль-Ниньо, классификация, пространственно-временные особенности, атмосферные отклики, система океан-атмосфера.

**Введение.** Эль-Ниньо – одно из важнейших глобальных явлений межгодового масштаба в глобальной климатической системе, дальнодействие которого проявляется в аномалиях погоды и климата не только над тропической зоной Тихого океана, но и во внутротропических широтах [1, 2]. Изучением этого явления международное научное сообщество занимается уже более 30 лет. Однако до недавнего времени было получено однозначного понимания об условиях возникновения и эволюции всех наблюдавшихся событий, а также особенностей их проявлений. В конце XX века стала понятна необходимость типизации этих событий, вследствие чего было предложено несколько подходов к их классификации. В итоге было выделено два принципиально разных варианта: пространственный и временной. Для большинства пространственных классификаций характерны следующие типы распространения аномалии температуры поверхности океана (АТПО) в экваториальной зоне Тихого океана. В одном случае это южноамериканское прибрежное потепление и распространение АТПО вдоль экватора в западном направлении, а в другом – распространение сформировавшихся теплых вод в его

центральной тихоокеанской части [3–5]. В обоих случаях это сопровождается существенными изменениями режима конвекции в атмосфере как над тропиками, так и во внутротропических широтах.

Временной поход к классификации событий Эль-Ниньо ориентирован в первую очередь на анализ времени начала и продолжительности явления.

При классификации Ксю и Чана [6] за момент начала ЭН принимался месяц, когда АТПО в центральном приэкваториальном районе Тихого океана ( $5^{\circ}$  ю.ш.– $5^{\circ}$  с.ш.,  $170^{\circ}$ – $120^{\circ}$  з.д.) на  $0,5^{\circ}\text{C}$  превышала многолетнюю норму (среднемесячное значение за 1950–1997 гг.). На основании этих данных за период 1950–1997 гг. выделено 6 весенних событий, начало которых приурочено к апрелю-маю, и 6 летних, начало которых отмечается в июле или августе. Хории и Ханава [7], исследуя АТПО в центре Тихого океана за 1871–2000 гг., выделили 3 типа событий ЭН: весенний с началом в апреле-июне и два летне-осенних с началом в июле-октябре. В работе [8] Воскресенской и Михайловой по данным АТПО в регионе Nino 3.4 ( $5^{\circ}$  ю.ш.– $5^{\circ}$  с.ш.,  $170^{\circ}$ – $120^{\circ}$  з.д.) и индекса Южного колебания выделено три типа событий Эль-Ниньо. Они различаются

по времени начала, продолжительности и интенсивности и по этим признакам получили условные названия: весенний, летне-осенний короткоживущий и летне-осенний продолжительный.

Как временной, так и пространственный подход к классификации имеет свои недостатки. Дело в том, что обычно анализ пространственного распространения АТПО проводится для фазы максимального развития температурной аномалии. При этом из вида упускается информация о локализации АТПО на ранних стадиях. Недостаток же временного подхода к классификации состоит в том, что не дает возможности учитывать распространение аномалии в поле АТПО.

По этой причине авторами был разработан новый подход к классификации [9], который объединяет в себе пространственные и временные особенности, а так же имеет высокую чувствительность к малоинтенсивным событиям Эль-Ниньо. Рассмотрев 31 выделенное событие Эль-Ниньо, с помощью иерархического подхода кластерного анализа, было выделено 2 типа явлений: *Весенне-летний восточный* (ВВТ) и *Осеннй центральный* (ОЦТ). Для ВВТ свойственны интенсификация положительной аномалии температуры у берегов Южной Америки и ее последующее распространение в западном направлении. Начало этих событий приходится на май-июль, а максимальной фазы они достигают в октябре-декабре. ОЦТ характеризуется тем, что в центре Тихого океана отмечается интенсификация теплой АТПО. К этому же району приурочен центр локализации аномалии температуры в фазу максимального развития. Начало явления отмечается в сентябре-октябре, а максимальная фаза достигается в период с ноября по январь.

Вопрос изучения региональных проявлений Эль-Ниньо стал одним из ключевых в выполняемых в последние десятилетия международных проектах и программах. Инициаторами выступили пра-вящие круги стран и регионов, сталкивающиеся регулярно с негативными последствиями этих событий, сопровож-

дающимися человеческими жертвами и экономическими потерями [3, 4, 10].

Задача идентификации экстремальных проявлений в регионах, прилегающих к Тихому океану, в значительной мере решена, и есть достаточно успешные результаты их моделирования. Для тропических широт, в том числе и Атлантико-Европейского и Азиатского регионов, она остается крайне сложной. В отдельных работах, например [11–14], показана связь Эль-Ниньо с Североатлантическим и Арктическим колебаниями, которые играют ключевую роль в формировании климата Европы и Северной Атлантики. Однако этот вывод получен по результатам анализа событий без учета их типов, что могло существенно сгладить реальные проявления тихоокеанских аномалий.

Использование выявленных типов Эль-Ниньо дает возможность на более значимом уровне изучить региональные проявления событий Эль-Ниньо. При этом, в результате сложившегося к настоящему времени целому набору различных типизаций явления, возникает закономерный вопрос, какой же классификацией разумнее пользоваться для идентификации климатических изменений, и в частности, в Атлантико-Евразийском регионе, возникающих вследствие Эль-Ниньо?

На такой вопрос постараемся ответить в настоящей работе. Ее цель сформируем следующим образом: на основе анализа множественных результатов современной классификации изучить климатические отклики Эль-Ниньо и определить те, которые наилучшим образом соответствуют межгодовым аномалиям в Атлантико-Европейском регионе.

**Материалы и методика.** В работе использован массив среднемесячных данных реанализа NCEP/NCAR по приземному давлению за период 1948–2016 гг. с пространственным разрешением координатной сетки  $2,5^\circ \times 2,5^\circ$  для сравнения откликов различных типов классификаций Эль-Ниньо.

Выделенные в работе [9] типы Эль-Ниньо сопоставлялись с известными ре-

зультатами разных авторов по пространственной [3, 5, 15] и временной [7, 8, 16] классификации (табл. 1).

При сравнении результатов пространственной классификации обнаружено некоторое сходство в полях аномалий температуры поверхности океана. Так ВВТ напоминает тип "cold tongue" (CT), относящийся к классификации авторов Куга и Джина (Kug, Jin) [5], канонический (canonical) Эль-Ниньо, приве-

денный Ashok в работе [3] и восточный тип, полученный Воскресенской и Марчуковой [15] в более поздней классификации явления. Осенний центральный тип Эль-Ниньо в свою очередь похож по пространственному распределению АТПО на "warm pool" (WP) и "mixed" классификации Куга и Джина [5], на modoki классификации Ашока (Ashok) [3] и на центральный тип, предложенный авторами в работе [15].

Таблица 1. Классификации, участвующие в сравнении (WP – warm pool; CT – cold tongue; ЛОК – летне-осенний короткоживущий; ЛОП – летне-осенний продолжительный; В – весенний; ЛО – летне-осенний; \* – продолжение ЛОП событий Эль-Ниньо по классификациям Воскресенской, 2010 и Хори)

Тип	Параметры классификации Лубкова и Воскресенской 2017			Пространственные классификации			Временные классификации			
	Мес./год Начала	Эль-Ниньо Месяц макс. фазы	Значение в макс. фазу, °C	Kug	Ashok	Воскресенская 2015	Horii	Xu	Воскре- сенная 2010	Воскре- сенная 2006
Весенне-летний восточный	5/1877	12-2	2,71	-	-	-	В	-	В	-
	5/1888	11-1	2,37	-	-	-	В	-	В	-
	7/1896	11-1	1,64	-	-	-	ЛОК	-	ЛОК	-
	8/1899	12-2	1,59	-	-	-	ЛОП	-	ЛОК	-
	6/1902	9-11	1,61	-	-	-	В	-	В	-
	7/1904	9	0,97	-	-	-	ЛОП*	-	ЛОП*	-
	5/1905	8-11	1,37	-	-	-	*	-	*	-
	6/1918	11-1	1,36	-	-	-	ЛОК	-	ЛОП	-
	4/1925	12-2	1,49	-	-	-	ЛОК	-	ЛОК	-
	7/1930	11-1	1,75	-	-	-	В	-	ЛОП	-
	7/1951	10-11	1,07	-	Canonical	Центрок	ЛОК	summer	ЛОК	В
	4/1957	11-1	1,43	-	Modoki	Вост	В	spring	В	ЛО
	7/1963	10-12	1,19	-	Modoki	Центрок	ЛОК	summer	В	В
	4/1965	10-12	1,74	-	Modoki	-	В	spring	В	В
	4/1969	10-12	1,05	-	Canonical	-	*(69)	-	*(69)	В
	4/1972	10-12	2,26	СТ	Canonical	Восток	В	spring	В	В
	5/1976	9-11	1,12	СТ	Canonical	Центр	ЛОП*	summer	ЛОК	ЛО
	5/1982	11-1	2,51	СТ	Canonical	Восток	В	spring	В	ЛО
	5/1997	10-12	2,49	СТ	Canonical	Восток	В	spring	В	В
	9/2006	12	0,93	-	Canonical	Восток	-	-	ЛОК	-
Осенний центральный	4/2015	11-1	2,43	-	-	Восток	-	-	-	-
	10/1885	11-12	1,03	-	-	-	-	-	ЛОП	-
	9/1911	11-1	1,51	-	-	-	ЛОК	-	ЛОК	-
	1/1940	3-5/1941	1,35	-	-	-	ЛОП	-	ЛОП	-
	11/1968	11-12	0,83	-	Modoki	-	ЛОП*	summer	ЛОП*	В
	10/1977	11-12	0,75	WP	Modoki	Центр	*(76)	-	ЛОК	-
	10/1986	7-9	1,53	mixed	Modoki	Центр	ЛОП	-	ЛОП	ЛО
	10/1991	12-2	1,35	mixed	Modoki	Восток	В	spring	В	В
	10/1994	11-1	0,98	WP	Modoki	Центр	ЛОК	summer	ЛОК	В
	9/2002	11-12	1,16	WP	Modoki	Центр	-	-	ЛОК	-
	7/2009	11-1	1,52	-	-	Центр	-	-	-	-

Сравнение результатов временной классификации разных авторов показало, что практически все весенние типы этой классификации [7, 8] согласуются с ВВТ. Исключением стало лишь Эль-Ниньо 1991 г., которое по анализируемым в работе данным началось осенью (см. табл. 1). В сравнении с классификацией Ксю и Чана (Xu, Chan) [6] в ОЦТ попали два летних типа, что связано с различием в подходах интенсификации событий Эль-Ниньо.

Предложенные виды классификации сравнивались между собой на предмет атмосферных откликов разных типов явления Эль-Ниньо в районах локализации важнейших атмосферных центров действия атмосферы в Атлантико-Евразийском регионе: Азорского максимума ( $25^{\circ}$ – $50^{\circ}$  с.ш.,  $40^{\circ}$  з.д.– $10^{\circ}$  в.д.), Исландского минимума ( $50^{\circ}$ – $75^{\circ}$  с.ш.,  $40^{\circ}$  з.д.– $10^{\circ}$  в.д.) и Сибирского зимнего максимума ( $45^{\circ}$ – $70^{\circ}$  с.ш.,  $70^{\circ}$ – $125^{\circ}$  в.д.). В рассмотрении не участвовали классы, выделенные на уровне низкой статистической значимости, в нашем случае, количество событий в которых не превышало пяти.

Сравнение проводилось следующим образом. Для каждого класса строились композитные карты естественных аномалий приземного давления. Далее, для каждой узловой точки на пространственной сетке  $2,5^{\circ} \times 2,5^{\circ}$  оценивалась повторяемость композитной величины по следующему алгоритму:

- последовательно для каждого события Эль-Ниньо, входящего в текущий класс, сравнивалась величина естественной аномалии давления и величина с композитной карты, деленная пополам;
- в случае, если аномалия соответствовала по знаку и превышала по модулю заданное условие, в счетчик на текущем шаге добавлялась единица;
- после завершения сравнения по узловым точкам и событиям текущего класса, значение счетчика делилось на количество событий, умноженное на количество узловых точек. Назовем в текущей работе это отношение *средней повторяемостью класса*.

Полученная величина находилась для каждого класса различных классификаций в месяцы октябрь–декабрь года

"0" Эль-Ниньо и с января по август "+1" года. При этом для каждого месяца выбирались несколько классов, отличительной чертой которых была высокая в сравнении с остальными величина повторяемости. При отборе так же учитывалась длина ряда. По этой причине классификация Куга не анализировалась. Результаты отбора приведены в табл. 2 (классификация Хори не вошла в таблицу из-за отсутствия значимых результатов).

**Результаты и обсуждение.** Оценки проявлений классификации Эль-Ниньо разных авторов в Атлантико-Евразийских откликах наиболее характерных географо-климатических районах: Азорском максимуме, Исландском минимуме и Сибирском максимуме, приведены в табл. 2. При этом типы классификации, включающие 5 и менее событий, не приведены. Из сравнения видно, что объективная пространственно-временная классификация [9] показала большую повторяемость реальных откликов. Охарактеризуем полученный результат.

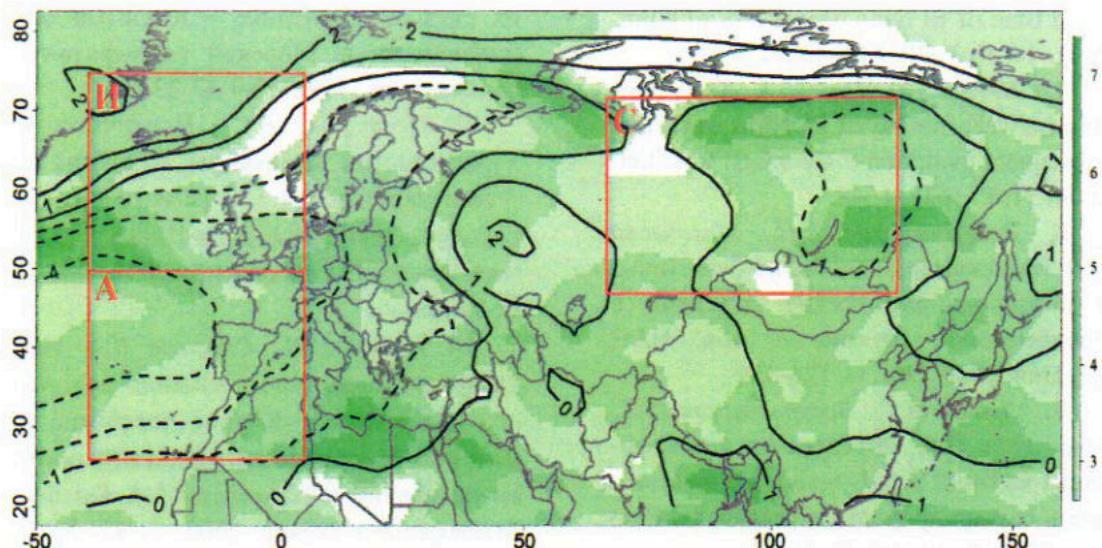
При весенне-летнем восточном типе с октября по декабрь года "0" наблюдается значимое усиление Сибирского и Азорского максимума и ослабление влияния Исландского минимума, что может привести к ранней зиме в Центральной Азии и Северной Европе и сухому теплому лету в Южной Европе. Март "+1" года характеризуется значимой отрицательной аномалией давления в Сибирском максимуме, что может стать причиной теплой весны в Центральной Азии.

При осеннем центральном типе в октябре года "0" отмечается ослабление Сибирского максимума и усиление Исландского минимума, что может приводить к проникновению циклонов в Центральную Азию. В декабре "0" года значительно усиливается Североатлантическое колебание (САК). В феврале "+1" года Исландский минимум смещается на юг, в то же время Азорский максимум ослабевает (рис. 1). Подобные условия могут привести к смещению траекторий циклонов в Центральную и Южную Европу. С февраля по апрель "+1" года Сибирский антициклон смещается к юго-

западу, что способствует свободному распространению арктической воздушной массы в Восточную и Юго-восточную Европу, и, как следствие, наступлению поздней весны в этих регионах. В апреле "+1" года наблюдаются схожие с февральскими условия изменения САК: Исландский минимум смеща-

ется к югу, а Азорский максимум ослабевает. В июле "+1" года отмечено усиление Азорского максимума и ослабление Исландского минимума, вследствие чего июнь должен быть сухим и жарким для средних широт Европы. В августе "+1" года САК заметно усиливается.

**Таблица 2.** Результаты сравнения классификации Эль-Ниньо. А – Азорский максимум, И – Исландский минимум, С – Сибирский максимум, "+" – положительная аномалия давления, "-" – отрицательная аномалия давления, "+/-" – в центре действия атмосферы присутствуют как положительные, так и отрицательные аномалии давления, что может говорить о его смещении



**Рис. 1.** Композитная карта аномалий приземного давления в феврале "+1" года осеннего центрального типа Эль-Ниньо. А – Азорский максимум, И – Исландский минимум, С – Сибирский максимум. Оттенками зеленого цвета обозначена повторяемость аномалии

**Заключение.** Сравнительный анализ существующего набора классификаций Эль-Ниньо разных авторов показал выигрышность объективной пространственно-временной классификации для изучения климатических откликов в Атлантико-Евразийском регионе.

С учетом выделенных типов событий Эль-Ниньо получена характеристика откликов в Азорском максимуме, Исландском минимуме и Сибирском максимуме. На этой основе сделаны прогностические оценки типичных климатических аномалий в регионе.

Для событий весеннего восточного типа свойственны ранние зима и весна в центральной Азии, при этом Северной Европе типична холодная ранняя зима, а Южной – теплая и сухая.

Для событий осеннего центрального типа ключевыми особенностями являются усиление Североатлантического колебания в декабре "+1" года, приводящее к относительно теплой и влажной погоде в центральной и Северной Европе и сухой – в Южной и Восточной. При этом смещение Сибирского антициклона в феврале-апреле на юго-запад может привести к поздней весне для юго-восточной Европы.

*Работа выполнена частично при финансовой поддержке грантов РФФИ проект № 16-05-00231 А и проект 16-35-00186 мол\_а.*

#### СПИСОК ЛИТЕРАТУРЫ

1. Philander S.G. *El Niño, La Niña and the Southern Oscillation*. San Diego: Academic Press. 1990. 289 p.
2. McPhaden M.J., Zebiak S.E., Glantz M.H. ENSO as an integrating concept in Earth science // *Science*. 2006. V. 314. № 5806. P. 1740–1745.
3. *El Nino Modoki and its possible teleconnection* / K. Ashok, S.K. Behera, S.A. Rao [et al.] // *J Geophys Res.* 2007. № 112. C11007.
4. Yuan Y., Yang H., Li C.Y. Study of El Nino events of different types and their potential impact on the following summer precipitation in China (in Chinese) // *Acta Meteorol Sin.* 2012. № 70. P. 467–478.
5. Kug J.S., Jin F.F., An S.I. Two types of El Nino events: Cold tongue El Nino and warm pool El Nino // *J. Clim.* 2009. № 22. P. 1499–1515.
6. Xu J., Chan J.C.L. The role of the Asian-Australian monsoon system in the

- onset time of El Niño events // J. of Clim. 2001. 14. № 3. PP. 418–433.
7. Horii T., K. Hanawa K. A relationship between timing of El Niño onset and subsequent evolution // Geophys. Res. Lett. 2004. 31. P. 1634–1648.
  8. Воскресенская Е.Н., Михайлова Н.В. Классификация событий Эль-Ниньо и погодно-климатические аномалии в Черноморском регионе // Доп. НАН України. 2010. № 3. С. 124–130.
  9. Лубков А.С., Воскресенская Е.Н., Марчукова О.В. Объективная классификация явлений Эль-Ниньо // Использование и охрана природных ресурсов в России. 2017. № 1 (149). С. 41–44.
  10. Lin X.C., Yu S.Q. El Niño and rainfall during the flood season (June-August) in China (in Chinese) // Acta Meteorol Sin. 1993. № 51. P. 434–441.
  11. Polonsky A., Voskresenskaya E. Interannual variability in the Tropical and North Atlantic associated with the Pacific Ocean ENSO events // Contemporary Climatology. Proc. of the meeting of the Commission on Climatology of the IGU. Brno. 1994. P. 467–472.
  12. Воскресенская Е.Н., Полонский А.Б. Североатлантические колебания и их связь с Эль-Ниньо – Южными осцилляциями // Морской гидрофизический журнал. 1992. № 4. С. 23–30.
  13. Нестеров Е.С. Изменчивость характеристик атмосферы и океана в Атлантико-европейском регионе в годы событий Эль-Ниньо и Ла-Нинья // Метеорология и гидрология. 2000. № 8. С. 74–83.
  14. Мохов И.И., Смирнов Д.А. Исследование взаимного влияния процессов Эль-Ниньо – Южное колебание и Северо-Атлантического и Арктического колебаний // Известия РАН. Физика атмосферы и океана. 2006. Т. 42. № 5. С. 650–667.
  15. Воскресенская Е.Н., Лубков А.С., Марчукова О.В. Пространственная классификация Эль-Ниньо и условия формирования события 2015 года // Системы контроля окружающей среды. Севастополь: ИПТС. 2015. № 2 (22). С. 80–90.
  16. Воскресенская Е.Н., Михайлова Н.В. Эль-Ниньо разных типов и особенности их проявления в Атлантико-Европейском регионе // Системы контроля окружающей среды. Севастополь: МГИ НАНУ. 2006. С. 307–310.

## RECENT EL-NIÑO CLASSIFICATION AND ASSOCIATED CLIMATE RESPONSE COMPARISONS FOR THE ATLANTIC-EURASIAN REGION

**A.S. Lubkov, E.N. Voskresenskaya, O.V. Marchukova**

Institute of Natural and Technical Systems, Russian Federation, Sevastopol, Lenin St., 28

Comparative study of El Niño classification after different authors results and approaches. The preferences of objective spatio-temporal classification which done earlier by the authors of present paper were shown for climate manifestation study over the Atlantic-Eurasian region. Using of NCEP/NCAR reanalysis data on sea level pressure in 1948–2016 the El-Niño types manifestations were estimated in Azores high, Iceland low and Siberian anticyclone. На этой основе сделаны соответствующие прогнозические оценки типичных климатических аномалий в Атлантико-Евразийском регионе. Next, the previous predictions of typical climate anomalies in the Atlantic-Eurasian region associated with El Niño types were done in the paper.

**Keywords:** El Niño, classification, spatio-temporal features, atmospheric responses, ocean-atmosphere system.