

Доклад Рабочей группы I Межправительственной группы экспертов по изменению климата

Резюме для политиков

Основные авторы проекта:

Ричард Б. Элли, Терье Бернстен, Натаниэль Л. Биндофф, Чен Женлинь, Амнат Чидтайсонг, Пьер Фридлингстейн, Джонатан М. Грегори, Габриэле С. Хегерл, Мартин Хейманн, Брюс Хьюитсон, Брайан Дж. Хоскинс, Фортунат Джоос, Жан Жузель, Владимир Катцов, Ульрике Ломан, Мартин Мэннинг, Таро Мацуно, Марио Молина, Невилл Николлс, Джонатан Оверпек, Дахе Чин, Грасиэла Рага, Венкатачалам Рамасвами, Джиавен Рен, Матильде Рустикуччи, Сюзан Соломон, Ричард Сомервилл, Томас Ф. Стоккер, Питер А. Стотт, Рональд Дж. Стауффер, Пенни Уэттон, Ричард А. Вуд, Дэвид Рэтт

Содействующие авторы проекта:

Дж. Арбластер, Дж. Брассье, Дж. Х. Кристенсен, К.Л. Денман, Д.В. Фейхи, П. Форстер, Е. Янсен, П.Д. Джонс, Р. Кнутти, Х. ле Тройт, П. Лемке, Г. Мель, П. Моут, Д.А. Рэндалл, Д.А. Стоун, К.Е. Тренберт, Дж. Виллебранд, Ф. Цвирс

Цитируя данное «Резюме для политиков», источник следует указывать так:

IPCC, 2007: Summary for Poicymakers. In: Climate Change 2007: The Physical Science Basis. Contribution of Working Group I to the Fourth Assessment Report of the Intergovernmental Panel on Climate Change [Solomon, S., D. Qin, M. Manning, Z. Chen, M. Marquis, K.B. Averyt, M.Tignor and H.L. Miller (eds.)]. Cambridge University Press, Cambridge, United Kingdom and New York, NY, USA.

(МГЭИК, 2007. «Резюме для политиков», в докладе «Изменение климата, 2007 г.: физическая научная основа. Материал Рабочей группы I к Четвертому докладу Межправительственной группы экспертов по изменению климата об оценках» [Соломон, С., Д. Чин, М. Мэннинг, Чен Женлинь, М. Маркис, К.Б. Аверит, М. Тигнор и Х.Л. Миллер (ред.)])

Введение

В материале Рабочей группы I к Четвертому докладу МГЭИК об оценках описан прогресс в понимании человеческих и естественных факторов изменения климата,¹ наблюдаемого изменения климата, климатических процессов и их причин, а также даны оценки проекций будущего изменения климата. Материал также основывается на предыдущих оценках МГЭИК и включает новые выводы, сделанные по результатам шести лет исследований. Научный прогресс со времени Третьего доклада об оценках (ТДО) основан на больших объемах новых и более всесторонних данных, более сложном анализе данных, лучшем понимании процессов и их моделировании, а также на более глубоком изучении диапазонов неопределенностей.

Основу главных параграфов данного резюме можно найти в разделах глав, указанных в фигурных скобках.

Человеческие и естественные факторы изменения климата

Изменения концентрации в атмосфере парниковых газов и аэрозолей, изменения солнечной радиации и свойств земной поверхности меняют энергетический баланс климатической системы. Эти изменения выражаются термином «радиационное воздействие»,² которое используется для сравнения того, как в силу целого ряда человеческих и естественных факторов на глобальный климат оказывается нагревающее или охлаждающее влияние. С момента выпуска ТДО новые наблюдения и соответствующее моделирование парниковых газов, солнечной активности, свойств земной поверхности и некоторых особенностей аэрозолей привели к улучшению количественных оценок радиационного воздействия.

Глобальные концентрации углекислого газа, метана и закиси азота в атмосфере заметно повысились в результате деятельности человека с 1750 года и сейчас далеко превосходят допромышленные значения, определенные по кернам льда, охватывающим многие тысячи лет (см. рис. SPM.1). Глобальное повышение концентрации углекислого газа обусловлено в основном использованием ископаемых видов топлива и изменениями в землепользовании, а повышение концентрации метана и закиси азота вызвано преимущественно сельским хозяйством. {2.3, 6.4, 7.3}

- Углекислый газ – самый важный антропогенный парниковый газ (см. рис. SPM.2). Глобальная концентрация углекислого газа в атмосфере увеличилась с 280 ppm в доиндустриальную эпоху до 379 ppm³ в 2005 году. В 2005 году концентрация углекислого газа в атмосфере значительно превышает естественный диапазон за последние 650 тыс. лет (180-300 ppm), определенный по кернам льда. Годовые темпы роста концентрации углекислого газа за последние 10 лет (средний темп за 1995–2005 годы – 1,9 ppm в год) выше, чем с начала непрерывных прямых атмосферных измерений (среднее за 1960–2005 годы: 1,4 ppm в год), хотя по годам темпы роста и разнятся. {2.3, 7.3}
- Главный источник повышенной концентрации углекислого газа в атмосфере доиндустриальных времен – использование ископаемых видов топлива; свой, хотя и меньший вклад, вносят также изменения в землепользовании. Объем выбросов ископаемого углекислого газа⁴

¹ Изменение климата в терминологии МГЭИК означает всякое изменение климата во времени, как вследствие естественной изменчивости, так и в результате деятельности человека. Такой вариант использования отличается от принятого в Рамочной конвенции ООН об изменении климата, где изменение климата означает изменение, которое прямо или косвенно обусловлено деятельностью человека, вызывающей изменения в составе глобальной атмосферы, и накладывается на естественные колебания климата, наблюдаемые на протяжении сопоставимых периодов времени.

² Радиационное воздействие – это мера влияния, которое тот или иной фактор оказывает на изменение баланса поступающей и уходящей энергии в системе «Земля-атмосфера», показатель важности фактора как потенциального механизма изменения климата. Положительное воздействие обычно нагревает земную поверхность, а отрицательное – охлаждает ее. В данном докладе значения радиационного воздействия даны на 2005 год относительно доиндустриальных условий, определенных на 1750 год, и выражены в ваттах на квадратный метр (Вт/м²). Дополнительные подробности см. в Глоссарии и разделе 2.2.

³ ppm (частей на миллион) или ppb (частей на миллиард, 1 миллиард = 1000 миллионов) – это отношение количества молекул парникового газа к общему количеству молекул сухого воздуха. Например, 300 ppm означает 300 молекул парникового газа на миллион молекул сухого воздуха.

⁴ Выбросы ископаемого углекислого газа включают выбросы от производства, распределения и потребления ископаемых видов топлива, а также выбросы как побочного продукта производства цемента. Выброс 1 ГтС соответствует 3,67 ГтCO₂.

⁵ В общем области неопределенности результатов, данных в настоящем резюме, равны 90% интервалов неопределенности, если не указано иного, т.е. существует 5% оценка правдоподобия того, что значение может быть выше диапазона, указанного в квадратных скобках, и 5% оценка правдоподобия того, что значение может быть ниже этого диапазона. Где возможно, даны наилучшие оценки. Оцениваемые интервалы неопределенности не всегда симметричны относительно соответствующей наилучшей оценки. Отметим, что число областей неопределенности в ТДО Рабочей группы I соответствовало 2 квадратичным отклонениям (95%), и часто использовалась экспертная оценка.

Изменение концентрации парниковых газов по данным

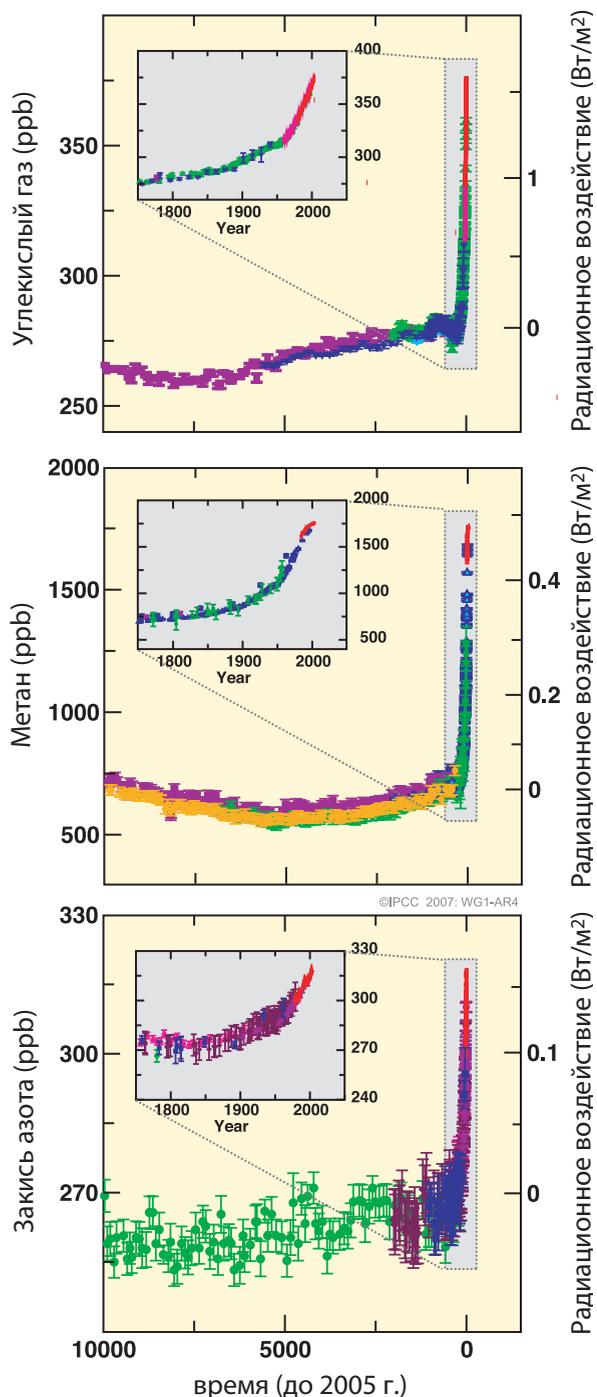


Рис. SPM.1. Концентрации в атмосфере углекислого газа, метана и закиси азота за последние 10 тыс. лет (большие панели) и с 1750 г. (врезки). Измерения сделаны по кернам льда (для разных исследований - символы разного цвета) и по атмосферным пробам (красные линии). Соответствующие радиационные воздействия показаны на правой оси больших панелей. {Рис. 6.4}

увеличился в среднем с 6,4 [6,0-6,8]5 ГтС (23,5 [22,0-25,0] ГтCO₂) в год в 1990-е годы до 7,2 [6,9-7,5] ГтС (26,4 [25,3-27,5] ГтС) в год в 2000–2005 годах (данные за 2004 и 2005 годы – предварительные оценки). Объем выбросов углекислого газа за счет изменений в землепользовании в 1990-е годы составляет, по оценкам, 1,6 [0,5-2,7] ГтС (5,9 [1,8-9,9] ГтCO₂) в год, хотя в этих оценках есть большая неопределенность. {7.3}

- Глобальная концентрация метана в атмосфере выросла с доиндустриального значения около 715 ppb до 1732 ppb в начале 1990-х годов, а в 2005 году составила 1774 ppb. Концентрация метана в атмосфере в 2005 году намного превышает естественный диапазон за последние 650 тыс. лет (320-790 ppb), определенный по кернам льда. Темпы роста с начала 1990-х годов снизились, так как общий объем выбросов (сумма антропогенных и естественных источников) за этот период был практически постоянным. *Весьма вероятно*,⁶ что наблюдаемый рост концентрации метана обусловлен антропогенной деятельностью, в основном сельским хозяйством и использованием ископаемых видов топлива, однако относительные вклады других типов источников определены не точно. {2.3, 7.4}
- Глобальная концентрация закиси азота в атмосфере повысилась с доиндустриального уровня, около 270 ppb, до 319 ppb в 2005 году. Темпы роста приблизительно постоянны с 1980 года. Более трети всех выбросов закиси азота носят антропогенный характер и вызваны в основном сельским хозяйством. {2.3, 7.4}

Понимание антропогенных нагревающих и охлаждающих воздействий на климат со времени публикации ТДО улучшилось, что привело к очень высокой степени достоверности⁷ в том, что глобальный средний чистый эффект деятельности человека с 1750 года – нагревание, с радиационным воздействием +1,6 [от +0,6 до +2,4] Вт/м² (см. рис. SPM.2). {2.3, 6.5, 2.9}

⁶ В этом резюме использованы следующие термины для обозначения оцениваемого правдоподобия результата с использованием экспертной оценки: практически определено - вероятность события > 99% ; чрезвычайно вероятно - > 95%, весьма вероятно - > 90%, вероятно - > 66%, скорее вероятно, чем нет - > 50%, маловероятно - < 33%, весьма маловероятно - < 10%, чрезвычайно маловероятно - < 5% (детали см. во вставке TS.1).

⁷ В этом резюме использованы следующие степени достоверности для выражения экспертных оценок правильности основополагающих научных выводов: очень высокая степень достоверности – минимум 9 из 10 шансов на то, что вывод правильный, высокая степень достоверности – около 8 из 10 шансов на то, что вывод правильный (см. вставку TS.1).

- Совокупное радиационное воздействие вследствие повышения концентрации углекислого газа, метана и закиси азота равно +2,30 [+2,07 - +2,53] Вт/м², и весьма вероятно, что темпы ее роста в индустриальную эпоху беспрецедентны более чем за 10 тыс. лет (см. рис. SPM.1 и SPM.2). Радиационное воздействие углекислого газа за период с 1995 до 2005 года возросло на 20%, что стало наибольшим изменением за любое десятилетие минимум за последние 200 лет. {2.3, 6.4}
- Антропогенные выбросы аэрозолей (в основном сульфата, органического углерода, сажи, нитрата и в совокупности дают охлаждающий эффект, с суммарным прямым радиационным воздействием -0,5 [-0,9 - -0,1] Вт/м² и косвенным воздействием альbedo облаков -0,7 [-1,8 - -0,3] Вт/м². Эти воздействия сейчас поняты лучше, чем во время ТДО, благодаря более качественным измерениям в точке, со спутников и с земной поверхности, а также более всестороннему моделированию, однако они продолжают оставаться главной неопределенностью в радиационном воздействии. Аэрозоли также влияют на время жизни облаков и на количество осадков. {2.4, 2.9, 7.5}
- Значительный антропогенный вклад в радиационное воздействие дают некоторые другие источники. Изменения содержания

Компоненты радиационного воздействия

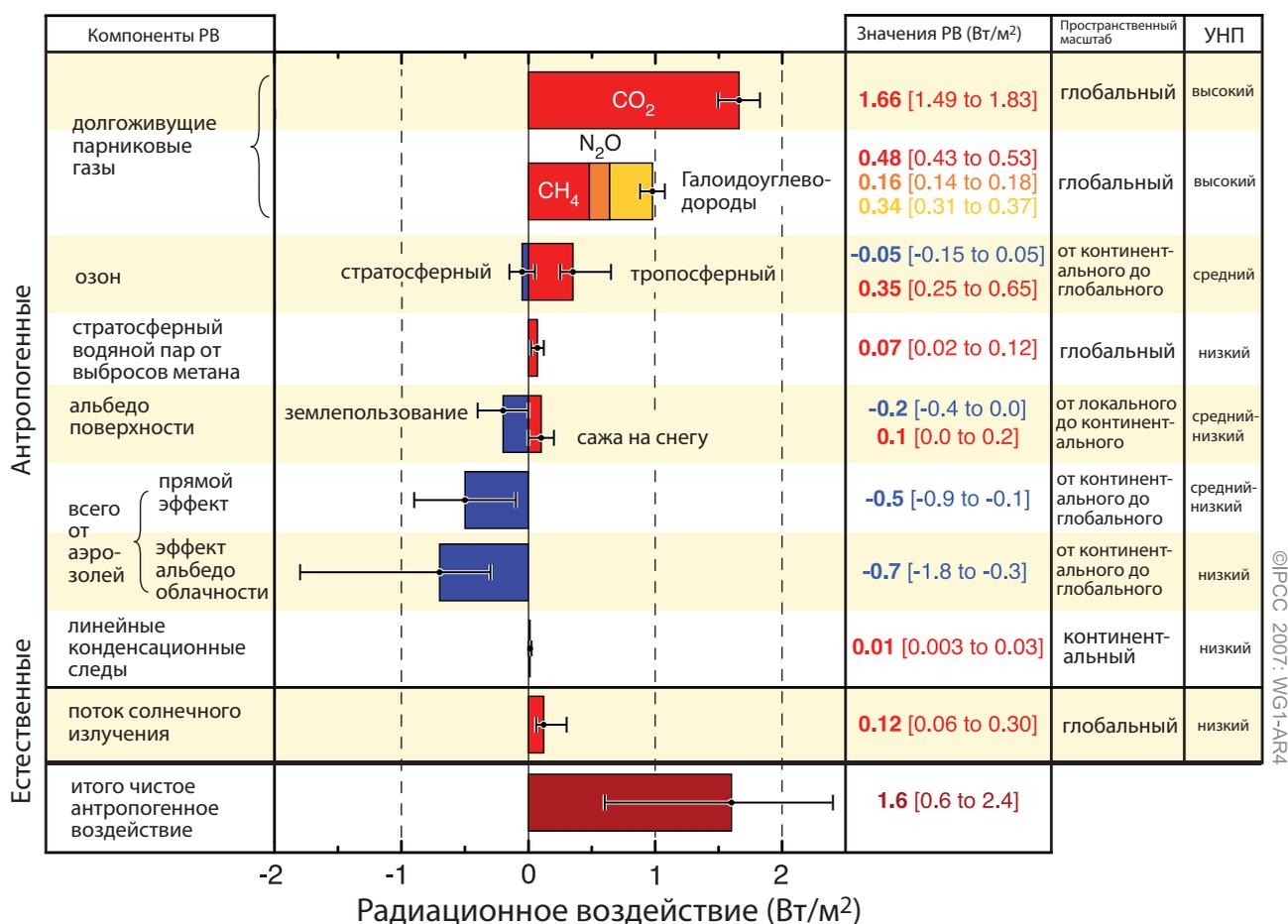


Рис. SPM.2. Оценки и диапазоны глобального среднего радиационного воздействия (РВ) за 2005 год для антропогенного углекислого газа (CO₂), метана (CH₄), закиси азота (N₂O) и других важных веществ и механизмов, а также типичная географическая протяженность (пространственный масштаб) воздействия и оцениваемый уровень научного понимания (ОУНП). Показано также чистое антропогенное радиационное воздействие и его диапазон. Они требуют суммирования асимметричных оценок неопределенности составляющих, а простым сложением их получить нельзя. Другие факторы воздействия, здесь не показанные, имеют, как считается, очень низкий ОУНП. Вулканические аэрозоли создают дополнительное естественное воздействие, но на этом рисунке они не показаны из-за их эпизодического характера. Диапазон линейных конденсационных следов не включает другие возможные воздействия авиации на облачность. {2.9, рис. 2.20}

тропосферного озона вследствие выбросов озонобразующих химикатов (оксидов азота, угарного газа, углеводородов) дает +0,35 [+0,25 - +0,65] Вт/м². Прямое радиационное воздействие вследствие изменения выбросов галоидоуглеводородов⁸ составляет +0,34 [+0,31 - +0,37] Вт/м². Изменения в альbedo поверхности вследствие изменений в землепользовании и осадения сажи оказывают воздействие, соответственно в размере -0,2 [-0,4 - 0.0] и +0,1 [0,0 - +0,2] Вт/м². Другие факторы, воздействие которых меньше ±0,1 Вт/м², показаны на рис. SPM.2. {2.3, 2.5, 7.2}

- Изменения в потоке солнечного излучения на единицу площади с 1750 года, по оценкам, вызывают радиационное воздействие +0,12 [+0,06 - +0,30] Вт/м², что составляет менее половины оценки, данной в ТДО. {2.7}

Непосредственные наблюдения за последним изменением климата

Со времени публикации ТДО в понимании того, как климат меняется в пространстве и времени, достигнут прогресс благодаря улучшению и расширению многочисленных комплектов данных и анализа данных, расширению географического охвата, улучшению понимания неопределенностей, расширению многообразия измерений. С 1960-х годов проводятся все более всесторонние наблюдения за ледниками и снежным покровом, а в последнее десятилетие – за уровнем моря и ледовыми щитами. Тем не менее, охват данными в некоторых регионах остается ограниченным.

Потепление климатической системы – неоспоримый факт, что очевидно из наблюдений за повышением глобальной средней температуры воздуха и океанов, широко распространенным таянием снега и льда, повышением глобального среднего уровня моря (см. рис. SPM.3). {3.2, 4.2, 5.5}

- Одиннадцать из двенадцати последних лет (1995–2006 годы) попали в число 12 самых теплых лет по результатам измерений глобальной приземной температуры⁹ (с 1850 года). Поэтому обновленный столетний линейный тренд (1906–

2005 годы), 0,74°C [0,56°C – 0,92°C], больше соответствующего тренда за 1901–2000 годы, приведенного в ТДО (0,6°C [0,4°C – 0,8°C]). Линейный тренд потепления за последние 50 лет (0,13°C [0,10°C – 0,16°C] за десятилетие) почти вдвое выше тренда за последние 100 лет. Общее повышение температуры в 2001–2005 годы по сравнению с 1850–1899 годами равно 0,76°C [0,57°C – 0,95°C]. Эффект городского острова тепла реален, но носит локальный характер и оказывает ничтожно малое воздействие (менее 0,006°C за десятилетие над сушей, 0 над океанами) на эти значения. {3.2}

- Новый анализ аэростатных и спутниковых измерений температуры в нижних и средних слоях тропосферы показывает скорость потепления, схожую с той, которая зарегистрирована на поверхности Земли, и согласующуюся с соответствующей неопределенностью последней, что в значительной степени устраняет противоречие, отмеченное в ТДО. {3.2, 3.4}
- Среднее содержание водяного пара в атмосфере повышается минимум с 1980-х годов над сушей и океаном, а также в верхних слоях тропосферы. Это повышение в общем соответствует тому дополнительному количеству водяного пара, которое может удержать более теплый воздух. {3.4}
- Наблюдения, проводимые с 1961 года, показывают, что средняя температура мирового океана повысилась до глубины минимум 3000 м и что океан поглощает более 80% тепла, дополнительно вводимого в климатическую систему. Такое потепление вызывает расширение морской воды, способствуя повышению уровня моря (см. табл. SPM.1). {5.2, 5.5}
- Горные ледники и снежный покров уменьшились в среднем в обоих полушариях. Широко распространенное уменьшение ледников и ледяных шапок способствовало повышению уровня моря (ледяные шапки не включают вклады Гренландского и Антарктического ледовых щитов). (См. табл. SPM.1.) {4.6, 4.7, 4.8, 5.5}
- Новые данные, полученные после публикации ТДО, показывают, что убыль ледовых щитов Гренландии и Антарктиды *весьма вероятно*

⁸ Радиационное воздействие галоидоуглеводородов недавно было подробно оценено в Специальном докладе МГЭИК «Охрана озонового слоя и глобальной климатической системы» (2005).

⁹ Среднее значение приземной температуры воздуха над сушей и температуры поверхности моря.

Изменения температуры, уровня моря и площади снежного покрова в

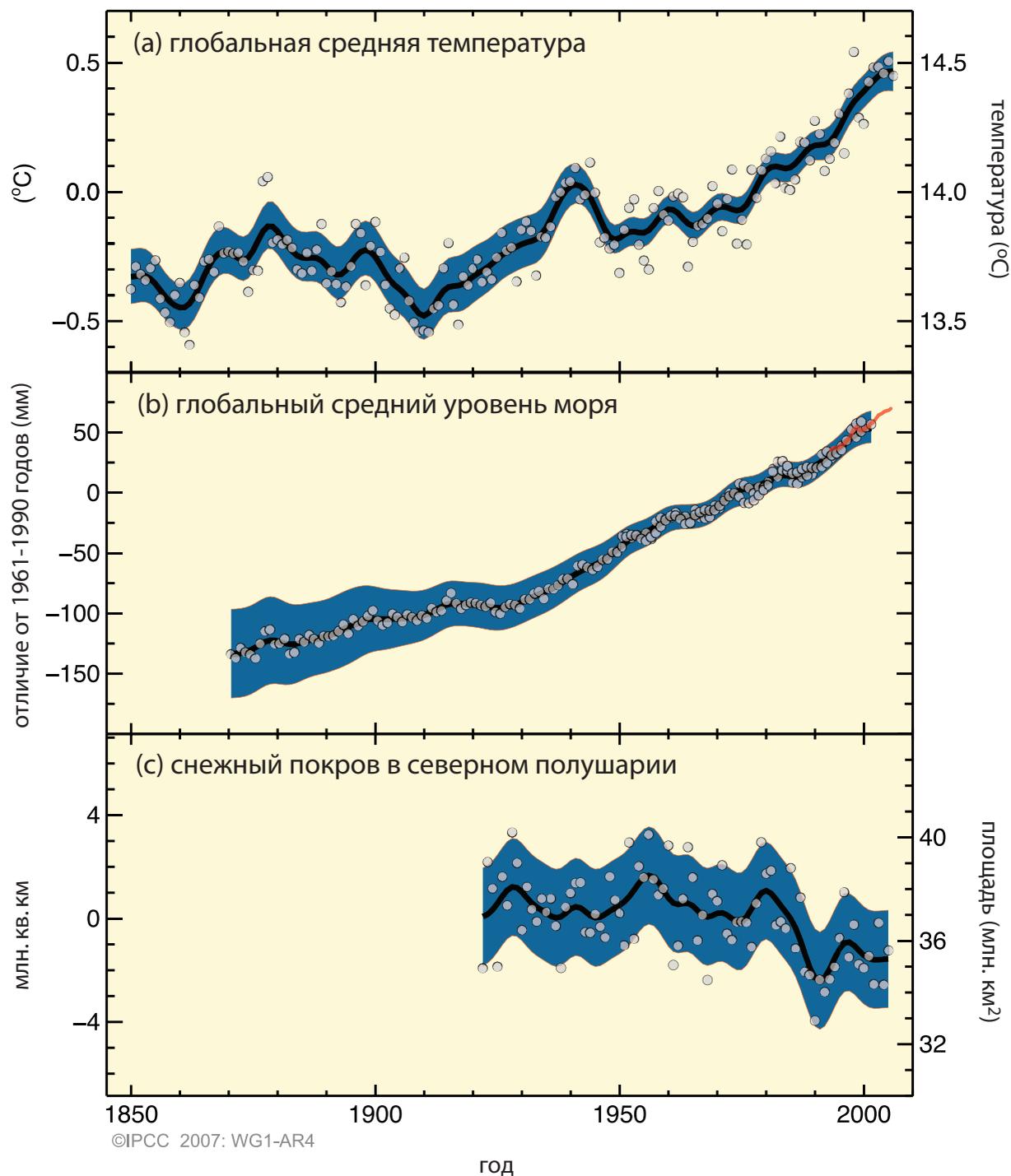


Рис. SPM.3. Наблюдаемые изменения (a) в глобальной средней приземной температуре; (b) глобальном среднем уровне моря по данным мареографов (синий) и спутников (красный); (c) площади снежного покрова в северном полушарии в марте-апреле. Все изменения даны относительно соответствующих средних значений за 1961-1990 годы. Сглаженные кривые представляют десятилетние средние значения, а окружности – годовые значения. Затененные участки – это интервалы неопределенности, оцененные путем комплексного анализа известных неопределенностей (a и b) и по временному ряду (c). {ЧЗВ 3.1, рис. 1, рис. 4.2, рис. 5.13}

способствовала повышению уровня моря в 1993-2003 годах (см. табл. SPM.1). Увеличилась скорость течения на некоторых выводных ледниках Гренландии и Антарктиды, которые отводят лед из середины этих ледовых щитов. Соответствующая растущая убыль массы ледовых щитов часто сопровождается утончением, уменьшением или убылью шельфовых ледников или убылью плавучих языков ледников. Такая динамическая убыль льда достаточна для объяснения большинства чистой убыли массы льда в Антарктиде и приблизительно половины чистой убыли в Гренландии. Остальная убыль льда в Гренландии обусловлена тем, что потери из-за таяния превысили накопление вследствие снегопадов. {4.6, 4.8, 5.5}

- Глобальный средний уровень моря за 1961-2003 годы повышался со средней скоростью 1,8 [1,3-2,3] мм в год. Эта скорость меньше, чем в 1993-2003 годы, около 3,1 [2,4-3,8] мм в год. Не ясно, отражает ли более высокая скорость за 1999-2003 годы десятилетнюю изменчивость или увеличение долгосрочного тренда. Существует высокая степень достоверности того, что скорость наблюдаемого повышения уровня моря в XX веке повысилась по сравнению с XIX веком. Общее повышение за XX век составляет, по оценке, 0,17 [0,12-0,22] м. {5.5}
- За 1993-2003 годы сумма воздействий на климат соответствует, в пределах неопределенностей,

непосредственно наблюдаемому общему повышению уровня моря (см. табл. SPM.1). Эти оценки основаны на более качественных данных измерений со спутников и в точке. За период 1961-2003 годы сумма воздействий на климат, по оценкам, меньше наблюдаемого повышения уровня моря. В ТДО отмечено аналогичное противоречие за 1910-1990 годы {5.5}

В масштабах континентов, регионов и бассейнов океанов наблюдаются многочисленные долговременные изменения климата. Они включают изменения арктических температур льда, широко распространенные изменения количества осадков, солености океана, ветровых режимов, характеристик экстремальных метеорологических явлений – засухи, сильных осадков, волн тепла, интенсивности тропических циклонов.¹⁰ {3.2, 3.3, 3.4, 3.5, 3.6, 5.2}

- Средние арктические температуры за последние 100 лет повысились почти вдвое больше, чем средняя глобальная температура. Арктические температуры отличаются высокой десятилетней изменчивостью, а с 1925 по 1945 год наблюдался и теплый период. {3.2}
- Спутниковые данные с 1978 года показывают, что среднегодовая площадь арктического морского

Табл. SPM.1. Наблюдаемые темпы повышения уровня моря и оценки вкладов различных источников. {5.5, табл. 5.3}

Источник повышения уровня моря	Темпы повышения уровня моря (мм в год)	
	1961–2003 годы	1993–2003 годы
Тепловое расширение	0.42 ± 0.12	1.6 ± 0.5
Ледники и ледяные шапки	0.50 ± 0.18	0.77 ± 0.22
Гренландский ледовый щит	0.05 ± 0.12	0.21 ± 0.07
Антарктический ледовый щит	0.14 ± 0.41	0.21 ± 0.35
Общее влияние отдельных климатических воздействий на повышение уровня моря	1.1 ± 0.5	2.8 ± 0.7
Наблюдаемое общее повышение уровня моря	1.8 ± 0.5 ^a	3.1 ± 0.7 ^a
Разница (Наблюдаемое минус общее влияние климатических воздействий)	0.7 ± 0.7	0.3 ± 1.0

Примечание к таблице:

^a Данные до 1993 года получены мареографами, а после 1993 года – с помощью спутниковой альтиметрии.

¹⁰ К тропическим циклонам относятся ураганы и тайфуны.

льда уменьшалась в среднем на 2,7 [2,1-3,3]% за десятилетие, причем летом процесс шел быстрее - на 7,4 [5,0-9,8]% за десятилетие. Эти значения согласуются с приведенными в ТДО. {4.4}

- Температуры в верхней части слоя вечной мерзлоты в Арктике с 1980-х годов в общем повысились (повышение составило до 3°C). Максимальная площадь, покрытая сезонномерзлым грунтом, в северном полушарии с 1900 года уменьшилась приблизительно на 7%, причем весной этот показатель составлял до 15%. {4.7}

- Долгосрочные тренды с 1900 по 2005 год наблюдались в количестве осадков во многих обширных регионах. Значительный рост количества осадков отмечался в восточных частях Северной и Южной Америки, северной части Европы, северной и центральной частях Азии. Засушливость наблюдалась в Сахеле, Средиземноморье, южной части Африки и частях южной Азии. Количество осадков сильно разнится в пространстве и времени, а по некоторым регионам данные ограничены. В остальных больших оцениваемых регионах долгосрочных трендов не выявлено.¹¹ {3.3, 3.9}

Табл. SPM.2. Последние тренды, оценка человеческого влияния на тренд и проекции экстремальных метеорологических явлений, для которых есть наблюдаемый тренд на конец XX столетия. {Табл. 3.7, 3.8, 9.4; разделы 3.8, 5.5, 9.7, 11.2–11.9}

Явления и направление тренда	Вероятность наличия тренда в конце XX-го века (обычно после 1960 года)	Вероятность human contribution влияния на наблюдаемый тренд	Вероятность будущих трендов на основе проекций на XXI-й век с использованием сценариев СДСВ
Теплее, меньше холодных Теплее, меньше холодных большинстве участков суши	Весьма вероятно	Вероятно ^d	Практически определено ^d
Теплее, более частые жаркие дни и ночи на большинстве участков суши	Весьма вероятное	Вероятно (ночи) ^d	Практически определено ^d
Теплые периоды/волны тепла. Частота растет на большинстве участков суши	Вероятно	Скорее вероятно, чем нет ^f	Весьма вероятно
Сильные осадки. Частота (или доля общих осадков от сильных дождей) в большинстве районов растет	Вероятно	Скорее вероятно, чем нет ^f	Весьма вероятно
Площадь, поражен-ная засухой, увеличивается	Вероятно во многих регионах с 1970-х гг.	Скорее вероятно, чем нет ^f	Вероятно
Интенсивная тропическая циклоническая активность растет	Вероятно во многих регионах с 1970-х гг.	Скорее вероятно, чем нет ^f	Вероятно
Повышенное количество случаев экстремально высокого уровня моря (без цунами) ^g	Вероятно	Скорее вероятно, чем нет ^{f,h}	Вероятно ⁱ

Примечания к таблице:

^a Дополнительную информацию в отношении определений см. в табл. 3.7.

^b См. табл. TS.4, вставку TS.5 и табл. 9.4.

^c Пониженная частота холодных дней и ночей (самые холодные 10%).

^d самых экстремальных дней и ночей каждый год.

^e Повышенная частота жарких дней и ночей (самые жаркие 10%).

^f Порядок величины антропогенных вкладов не оценен. Объяснение этих явлений основано на экспертных оценках, а не на формальных исследованиях.

^g Экстремально высокий уровень моря зависит от среднего уровня моря и от региональных метеорологических систем. Здесь он определен как самый высокий 1% из часовых значений наблюдаемого уровня моря на станции за данный базовый период.

^h Изменения наблюдаемого экстремально высокого уровня моря тесно связаны с изменениями среднего уровня моря. {5.5} Весьма вероятно, что антропогенная деятельность способствовала повышению среднего уровня моря. {9.5}

ⁱ Во всех сценариях проекции глобального среднего уровня моря на 2100 год выше, чем в базовом периоде. {10.6} Эффект изменений в региональных метеорологических системах на экстремальные значения уровня моря не оценивался.

¹¹ Оцениваемые регионы – это регионы, рассмотренные в главе о региональных проекциях ТДО и в главе 11 настоящего доклада.

- Изменения в количестве осадков и испарении над океанами видны из опреснения средне- и высокоширотных вод, а также из повышения солености в водах низких широт. {5.2}
- Среднеширотные западные ветры усилились в обоих полушариях с 1960-х годов. {3.5}
- С 1970-х годов в более обширных районах наблюдаются более сильные и продолжительные засухи, особенно в тропиках и субтропиках. Изменениям в характере засухи способствовало повышенное высушивание, связанное с повышением температуры и уменьшением осадков. Засуха также связана с изменениями в приземных температурах, ветровых режимах, уменьшением снегопадов и снежного покрова. {3.3}
- Частота выпадения сильных осадков повысилась над большинством участков суши, что соответствует потеплению и наблюдаемому увеличению содержания водяного пара в атмосфере. {3.8, 3.9}
- За последние 50 лет наблюдались широкомасштабные изменения в экстремальных температурах. Холодные дни, холодные ночи и мороз стали менее частыми, тогда как жаркие дни, жаркие ночи и волны тепла участились (см. табл. SPM.2). {3.8}
- Имеются данные наблюдений о росте интенсивной тропической циклонической активности в Северной Атлантике где-то с 1970 года, коррелирующей с повышением температур над поверхностью тропических морей. Есть также предположения о повышенной интенсивной тропической циклонической активности в ряде других регионов, хотя сомнений в отношении качества этих данных больше. Многодекадная изменчивость и качество данных о тропических циклонах, полученных до начала спутниковых наблюдений в 1970 году, усложняют выявление долгосрочных трендов в тропической циклонической активности. Явного тренда в ежегодных количествах тропических циклонов нет. {3.8}

Некоторые характеристики климата, согласно наблюдениям, не меняются. {3.2, 3.8, 4.4, 5.3}

- В ТДО отмечалось уменьшение диапазона суточных температур (ДСТ), но доступные

тогда данные охватывали только 1950-1993 годы. Новые наблюдения показывают, что ДСТ за период 1979-2004 годы не изменился, так как и дневная, и ночная температуры повысились приблизительно одинаково. Эти тренды отличаются высокой изменчивостью от региона к региону. {3.2}

- Площадь антарктического морского льда продолжает демонстрировать междугодовую изменчивость и локальные изменения, однако статистически значимых средних трендов, согласующихся с отсутствием потепления, отраженным в атмосферных температурах, усредненных по региону, нет. {3.2, 4.4}
- Нет достаточных свидетельств, которые позволили бы определить, существуют ли тренды в меридиональной опрокидывающей циркуляции (МОЦ) мирового океана или в мелкомасштабных явлениях, таких как торнадо, град, молнии и пыльные бури. {3.8, 5.3}

Анализ палеоклиматических данных

В палеоклиматических исследованиях используются изменения климатически чувствительных показателей для получения выводов о прошлых изменениях в глобальном климате во временных масштабах от десятилетий до миллионов лет. На такие косвенные показатели (например, ширина годичных колец деревьев) может влиять как локальная температура, так и другие факторы, такие как осадки, и они часто отражают конкретные времена года, нежели полные годы. Исследования, проводимые после ТДО, черпают уверенность из дополнительных данных, демонстрирующих согласованное поведение многочисленных показателей в разных частях света. Вместе с тем, неопределенность обычно растет по мере углубления по времени в прошлое, так как пространственный охват все больше сокращается.

Палеоклиматическая информация подтверждает вывод о том, что потепление последнего полстолетия необычно минимум за прошедшие 1300 лет. Последний раз, когда в полярных районах было значительно теплее, чем сейчас, в течение длительного периода (около 125 тыс. лет назад), уменьшение объема полярного льда привело к повышению уровня моря на 4-6 м. {6.4, 6.6}

- Средние температуры в северном полушарии во второй половине XX века были, весьма вероятно, выше, чем в любой другой 50-летний период за последние 500 лет и, вероятно, самыми высокими по крайней мере за прошедшие 1300 лет. В некоторых последних исследованиях отмечается большая изменчивость температур в северном полушарии, чем указывалось в ТДО, в частности, более холодные периоды имели место в XII-XIV, XVII и XIX столетиях. Более теплые периоды до XX века попадают в область неопределенности, указанную в ТДО. {6.6}
- Глобальный средний уровень моря в последнем межледниковом периоде (около 125 тыс. лет назад) был, вероятно, на 4-6 м выше, чем в XX веке, главным образом из-за убыли полярного льда. Данные кернов льда показывают, что средние полярные температуры в то время были на 3°C - 5°C выше, чем сейчас, вследствие различий в орбите Земли. Гренландский ледовый щит и другие арктические ледяные поля, вероятно, были причиной не более чем четырехметрового повышения уровня моря. Свой вклад, возможно, внесла и Антарктика. {6.4}

Понимание и объяснение причин изменения климата

В данной оценке учитываются более полные и качественные результаты, а также используется расширенный диапазон наблюдений и усовершенствований в моделировании многих аспектов климата и его изменчивости на основании исследований, проведенных после ТДО. Рассматриваются также результаты новых исследований, направленных на то, чтобы установить, согласуются ли количественно наблюдаемые изменения с ожидаемой реакцией на внешние воздействия и не противоречат ли они альтернативным физически правдоподобным объяснениям.

Вполне вероятно, что наблюдаемое с середины XX столетия повышение глобальных средних температур большей частью вызвано наблюдаемым повышением концентраций антропогенных парниковых газов.¹² Это – шаг вперед от сделанного в ТДО вывода о том, что «потепление, наблюдаемое в последние 50 лет, вероятно, большей частью вызвано повышением

концентраций парниковых газов». Заметное влияние человека сейчас распространяется на другие аспекты климата, включая потепление океанов, среднюю температуру на континентах, экстремальные температуры, ветровые режимы (см. рис. SPM.4 и табл. SPM.2). {9.4, 9.5}

- *Вероятно,* повышение концентраций парниковых газов само по себе вызвало бы большее потепление, чем наблюдается сейчас, потому что вулканические и антропогенные аэрозоли компенсировали определенную часть потепления, которая в противном случае имела бы место. {2.9, 7.5, 9.4}
- Наблюдаемое широкомасштабное потепление атмосферы и океана, вкупе с убылью ледовой массы, подтверждает вывод о том, что *чрезвычайно маловероятно*, что глобальное изменение климата в последние 50 лет можно объяснить без внешних воздействий, и *весьма вероятно*, что оно не вызвано только лишь известными естественными причинами. {4.8, 5.2, 9.4, 9.5, 9.7}
- Потепление климатической системы обнаруживается в изменениях приземной атмосферной температуры и на высотах, а также верхних нескольких сотен метров океана и во влиянии на повышение уровня моря. В исследованиях, посвященных объяснению причин изменений климата, установлены антропогенные вклады во все эти изменения. Наблюдаемый характер тропосферного потепления и стратосферного охлаждения вызван, весьма вероятно, совокупным влиянием повышения концентрации парниковых газов и истощения стратосферного озона. {3.2, 3.4, 9.4, 9.5}
- *Вероятно,* в последние 50 лет в среднем на каждом континенте, кроме Антарктиды, имеет место значительное потепление (см. рис. SPM.4). Наблюдаемый характер потепления, включая большее потепление над сушей, чем над океаном, и его изменение во времени, имитируется только моделями, которые учитывают антропогенное воздействие. Способность сопряженных моделей климата моделировать наблюдаемую эволюцию

¹² Учет остальной неопределенности основан на действующих методологиях.

Изменение глобальных и континентальных температур

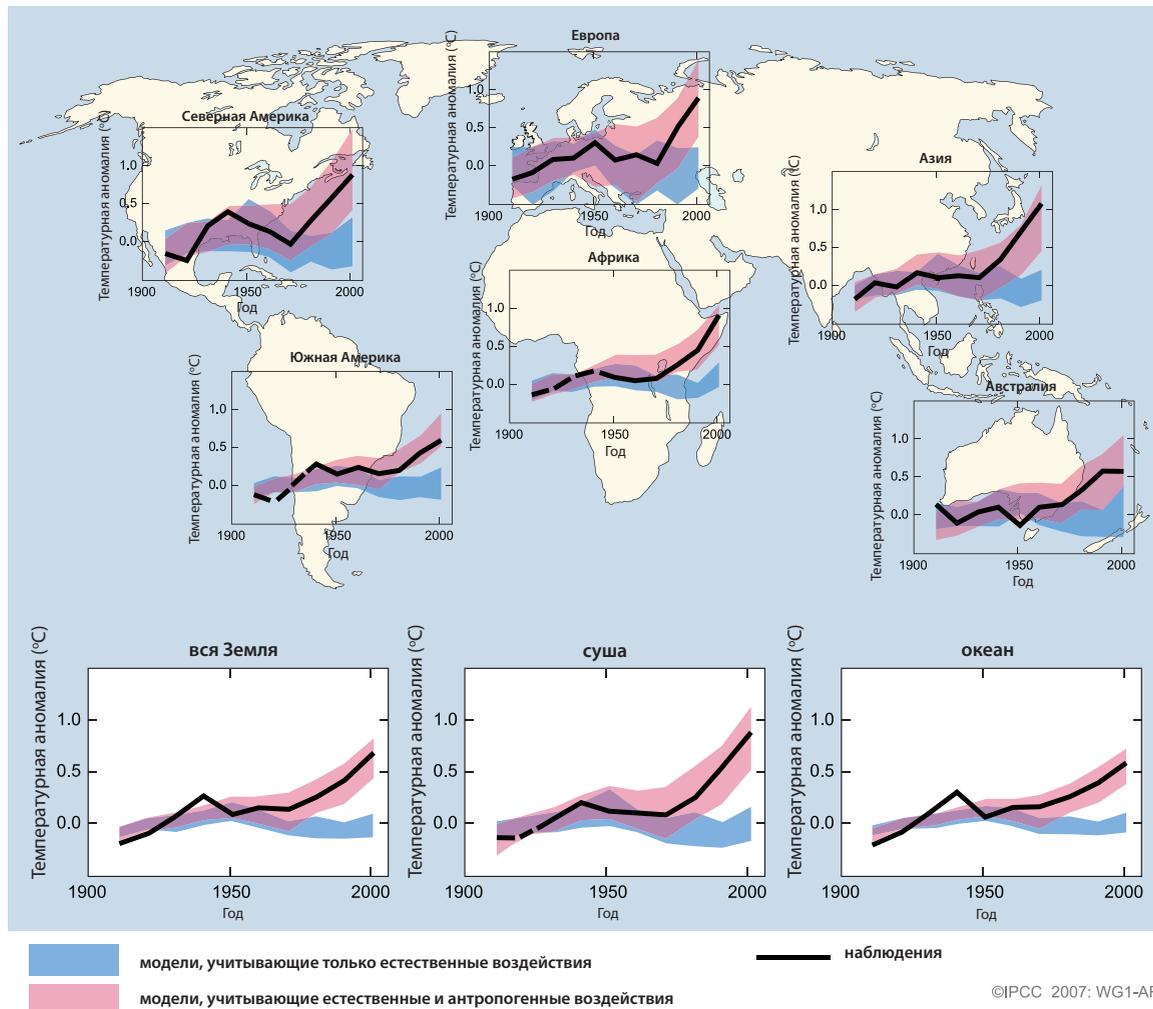


Рис SPM.4. Сравнение наблюдаемых изменений приземной температуры континентального и глобального масштаба с результатами, полученными с помощью моделей климата, учитывающих естественные и антропогенные воздействия. Десятилетние средние значения наблюдений показаны за период 1906-2005 годы (черная линия); они построены относительно середины десятилетия и относительно соответствующей средней величины за 1901-1950 годы. Прерывистые линии даны там, где пространственный охват менее 50%. Голубые полосы отражают диапазон 5-95% для 19 построений по пяти моделям климата, которые учитывают только естественные воздействия вследствие солнечной и вулканической активности. Красные полосы отражают диапазон 5-95% для 58 построений по 14 моделям климата, которые учитывают и естественные, и антропогенные воздействия. {ЧЗВ 9.2, рис. 1}

температуры на каждом из шести континентов дает более серьезное свидетельство влияния человека на климат, нежели приведенные в ТДО. {3.2, 9.4}

- Остаются сложности в достоверном моделировании и объяснении наблюдаемых изменений температуры в меньших масштабах. В этих масштабах естественная изменчивость климата относительно больше, из-за чего сложнее различать ожидаемые изменения вследствие

внешних воздействий. Неопределенности в местных воздействиях и обратных связях также усложняют оценку вклада повышения концентрации парниковых газов в наблюдаемые мелкомасштабные изменения температуры. {8.3, 9.4}

- Антропогенное воздействие, вероятно, способствовало изменениям ветровых режимов¹³, влияя на траектории внетропических циклонов и режимы температуры в обоих полушариях.

¹³ В частности, Южного и Северного кольцевых режимов и соответствующих изменений в Северо-Атлантическом колебании {3.6, 9.5, вставка TS.2}

При этом, однако, наблюдаемые изменения в циркуляции в северном полушарии существеннее, чем смоделированные в ответ на изменение воздействия в XX-м веке. {3.5, 3.6, 9.5, 10.3}

- Температура самых экстремально жарких ночей, холодных ночей и холодных дней, *вероятно*, повысилась вследствие антропогенного воздействия. *Более вероятно, чем нет*, что антропогенное воздействие повысило риск волн тепла (см. табл. SPM.2). {9.4}

Анализ моделей климата с учетом ограничений, полученных из наблюдений, позволяет впервые дать оценочный вероятный диапазон чувствительности климата и повышает уверенность в понимании реакции климатической системы на радиационное воздействие. {6.6, 8.6, 9.6, вставка 10.2}

- Равновесная чувствительность климата – это мера реакции климатической системы на устойчивое радиационное воздействие. Она не является проекцией, а определяется как глобальное среднее приземное потепление вследствие удвоения концентрации углекислого газа. *Вероятно*, что этот показатель находится в диапазоне 2-4,5°C с наилучшей оценкой около 3°C и *весьма маловероятно*, что он ниже 1,5°C. Значения, существенно превышающие 4,5°C, исключать нельзя, однако для них соответствие моделей наблюдениям не столь хорошее. Изменения содержания водяного пара – самая сильная обратная связь, влияющая на чувствительность климата; их понимание сейчас глубже, чем было в ТДО. Обратные связи облаков остаются наибольшим источником неопределенности. {8.6, 9.6, вставка 10.2}
- *Весьма маловероятно*, что изменения климата по крайней мере за семь столетий до 1950 года были обусловлены лишь изменчивостью, характерной для климатической системы. Значительная часть реконструированной внутривековой температурной изменчивости в северном полушарии за эти столетия, *весьма вероятно*, объясняется извержениями вулканов и изменениями потока солнечного излучения на

единицу площади, и *вероятно*, что антропогенное воздействие способствовало очевидному из этих результатов потеплению, имевшему место в начале XX-го века. {2.7, 2.8, 6.6, 9.3}

Проекция будущих изменений климата

Серьезным достижением данной оценки проекций изменений климата по сравнению с ТДО является большое количество результатов, полученных из более широкого круга моделей. Вкупе с дополнительной информацией, полученной из наблюдений, эти результаты дают количественную основу для оценки вероятности многих аспектов будущего изменения климата. Модели охватывают целый ряд возможных будущих факторов, в том числе идеализированные допущения о выбросах или концентрациях. Они включают иллюстративные сигнальные сценарии СДСВ¹⁴ на период 2000-2100 годы и модельные эксперименты с парниковыми газами и концентрациями аэрозолей на постоянном уровне после 2000 или 2100 года.

На следующие два десятилетия для целого ряда сценариев выбросов согласно СДСВ прогнозируется потепление приблизительно на 0,2°C за десятилетие. Даже если бы концентрации всех парниковых газов и аэрозолей удерживались на уровне 2000 года, ожидалось бы дальнейшее потепление приблизительно на 0,1°C за десятилетие. {10.3, 10.7}

- После публикации первого доклада МГЭИК (1990 год) оцениваемые проекции показали на 1990-2005 годы повышение глобальной средней температуры приблизительно между 0,15°C и 0,3°C за десятилетие. Сейчас это можно сравнить с наблюдаемыми значениями, составляющими около 0,2°C за десятилетие, что усиливает уверенность в краткосрочных проекциях. {1.2, 3.2}
- Модельные эксперименты показывают, что даже если бы все факторы радиационного воздействия оставались постоянными, на уровне 2000 года, то в следующие два десятилетия все равно

¹⁴ СДСВ (SRES) означает «Специальный доклад МГЭИК о сценариях выбросов» (IPCC Special Report on Emission Scenarios (2000)). Сценарные семьи и иллюстративные сценарии СДСВ, которые не включают дополнительные климатические инициативы, кратко описаны во вставке в конце данного «Резюме для политиков». Приблизительные эквивалентные концентрации углекислого газа, соответствующие расчетному радиационному воздействию антропогенных парниковых газов и аэрозолей в 2100 году (см. стр. 823 ТДО) для иллюстративных сигнальных сценариев B1, A1 T, B2, A1 B, A2 и A1, составляют около 600, 700, 800, 850, 1250 и 1550 ppm соответственно. Сценарии B1, A1 B и A2 находятся в центре внимания исследований по взаимному сравнению моделей, и многие из этих результатов оцениваются в настоящем докладе.

имело бы место потепление со скоростью около 0,1°C за десятилетие, главным образом из-за медленной реакции океанов. Если выбросы будут находиться в диапазоне, указанном в сценариях СДСВ, то скорость потепления вырастет вдвое (0,2°C за десятилетие). Проекция наилучших оценок на основании моделей показывают, что среднее потепление за десять лет над каждым населенным континентом к 2030 году будет нечувствительным к выбору сценария СДСВ и, *весьма вероятно*, будет как минимум вдвое больше соответствующей смоделированной естественной изменчивости за XX век. {9.4, 10.3, 10.5, 11.2–11.7, рис. TS-29}

Продолжение выбросов парниковых газов существующими или более высокими темпами вызвало бы дальнейшее потепление и привело бы в XXI веке ко многим изменениям в глобальной климатической системе, которые, весьма вероятно, были бы значительнее тех, что наблюдались в XX веке. {10.3}}

- Успехи в моделировании изменений климата сейчас позволяют получить наилучшие оценки и, *вероятно*, оцениваемые диапазоны неопределенности для прогнозируемого потепления при разных сценариях выбросов. Результаты для разных сценариев выбросов в данном докладе даются в прямой форме, чтобы

избежать потери этой важной в политическом отношении информации. Проекция глобального среднего приземного потепления на конец XXI века (2090-2099 годы) по сравнению с 1980-1999 годами показана в табл. SPM.3. Эти данные иллюстрируют различия между сценариями низких и высоких уровней выбросов по СДСВ, а также проекцию неопределенности потепления, связанную с этими сценариями. {10.5}

- Наилучшие оценки и *вероятные* диапазоны глобального среднего потепления приземного воздуха для шести сценариев выбросов по СДСВ приведены в данном докладе и показаны в табл. SPM.3. Например, наилучшая оценка для «низкого» сценария (B1) – 1,8°C (*вероятный* диапазон – от 1,1°C до 2,9°C), а для «высокого» сценария (A1FI) – 4,0°C (вероятный диапазон – от 2,4°C до 6,4°C). Хотя эти проекции в общем согласуются с диапазоном, указанным в ТДО (1,4-5,8°C), их невозможно прямо сравнивать (см. рис. SPM.5). Четвертый доклад об оценках – более продвинутый, так как в нем даны наилучшие оценки и оцениваемый диапазон вероятности для каждого из сигнальных сценариев. Новая оценка вероятных диапазонов сейчас основывается на большем количестве моделей климата, отличающихся все большей сложностью и реализмом, а также на новой информации о характере обратных связей от углеродного цикла и ограничений на реакцию климата, полученной путем наблюдений. {10.5}

Табл. SPM.3. Проекция глобального среднего приземного потепления и повышения уровня моря на конец XXI века. {10.5, 10.6, табл. 10.7}

Вариант	Изменение температуры (°C за 2090-2099 гг. по сравнению с 1980-1999 гг.) ^a		Повышение уровня моря (м за 2090-2099 гг. относительно 1980-1999 гг.)
	Наилучшая оценка	Вероятный диапазон	Основанный на модели диапазон без будущих быстрых динамических изменений в потоке льда
Постоянные концентрации на уровне 2000 года ^b	0.6	0.3 – 0.9	НП
Сценарий B1	1.8	1.1 – 2.9	0.18 – 0.38
Сценарий A1 T	2.4	1.4 – 3.8	0.20 – 0.45
Сценарий B2	2.4	1.4 – 3.8	0.20 – 0.43
Сценарий A1 B	2.8	1.7 – 4.4	0.21 – 0.48
Сценарий A2	3.4	2.0 – 5.4	0.23 – 0.51
Сценарий A1 FI	4.0	2.4 – 6.4	0.26 – 0.59

Примечания к таблице:

^a Данные цифры представляют собой оценки, выведенные из иерархии моделей, среди которых – простая модель климата, несколько моделей системы Земли промежуточной сложности и большое количество моделей общей циркуляции сопряженной системы «атмосфера-океан» (МОЦАО).

^b Постоянный состав на 2000 год получен только из МОЦАО. НП означает «не применимо».

Многомодельные средние значения и оцениваемые диапазоны приземного потепления

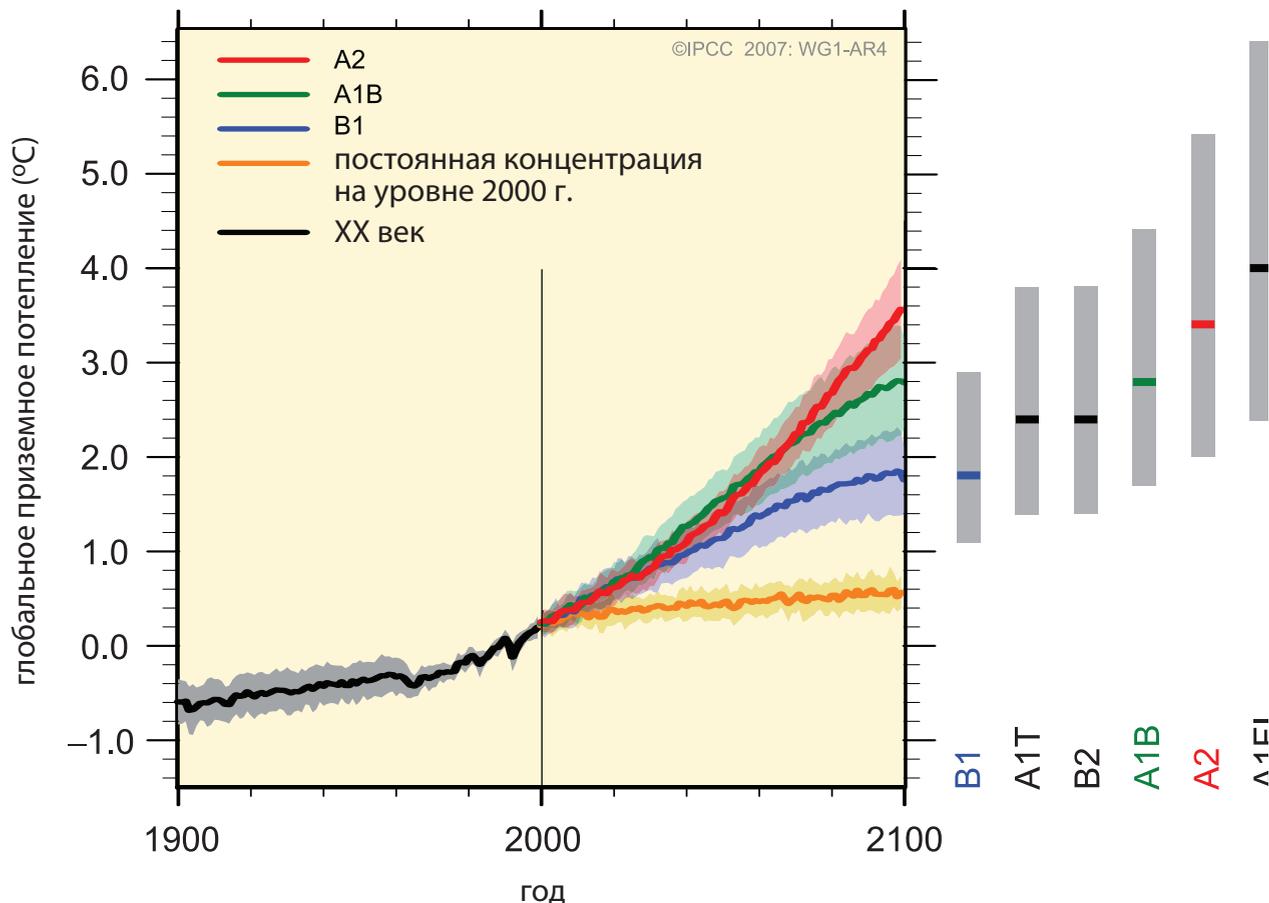


Рис. SPM.5. Сплошные линии – это многомодельные глобальные средние значения приземного потепления (относительно 1980-1999 годов) для сценариев A2, A1B и B1, показанных как продолжение моделирования XX века. Затенение обозначает диапазон среднеквадратичного отклонения ± 1 для годовых средних значений по отдельным моделям. Оранжевая линия соответствует эксперименту, при котором концентрации удерживались постоянными, на уровне 2000 года. Серые столбики справа обозначают наилучшую оценку (сплошная линия в каждом столбике) и вероятный диапазон, оцениваемый для шести сигнальных сценариев СДСВ. Наилучшая оценка и вероятные диапазоны на серых столбиках учитывают МОЦАО в левой части рисунка, а также результаты иерархии независимых моделей и ограничения наблюдений. {рис. 10.4 и 10.29}

- Потепление обычно уменьшает поглощение суши и океаном углекислого газа из атмосферы, увеличивая долю антропогенных выбросов, остающуюся в атмосфере. Для сценария A2, к примеру, обратная связь «климат – углеродный цикл» повышает соответствующий уровень глобального среднего потепления к 2100 году более чем на 1°C . Оцениваемые верхние диапазоны прогнозов температуры больше, чем в ТДО (см. табл. SPM.3), главным образом потому, что доступный сейчас более широкий диапазон моделей предполагает наличие более сильных обратных связей между климатом и углеродным циклом. {7.3, 10.5}
- Основанные на моделях проекции повышения глобального среднего уровня моря на конец XXI века (2090-2099 годы) показаны в табл. SPM.3. Для каждого сценария средняя точка диапазона в табл. SPM.3 находится в пределах 10% среднего значения по модели ТДО на 2090-2099 годы. Диапазоны уже, чем в ТДО, потому что повысилось качество информации о некоторых неопределенностях в проекциях воздействий.¹⁵ {10.6}
- Модели, использованные до настоящего времени, не учитывают неопределенности в обратной связи между климатом и углеродным циклом и не включают все последствия изменений в

¹⁵ Проекция ТДО делалась на 2100 год, тогда как проекция в данном докладе даны на 2090-2099 годы. В ТДО были бы те же диапазоны, что и в табл. SPM.3, если бы эти неопределенности трактовались там аналогичным образом.

потоках ледовых щитов, потому что основы в опубликованной литературе нет. Проекция включает влияние возросшего потока льда из Гренландии и Антарктиды темпами, которые наблюдались в 1993-2003 годах, но этот расход в будущем может увеличиться или уменьшиться. Например, если бы это влияние росло линейно с глобальным изменением средней температуры, то верхние диапазоны повышения уровня моря по сценариям СДСВ, показанным в табл. SPM.3, повысились бы на 0,1-0,2 м. Более высокие значения исключать нельзя, однако понимание этих эффектов слишком ограничено для того, чтобы оценивать их вероятность или давать наилучшую оценку либо верхний предел повышения уровня моря. {10.6}

- Повышение концентрации углекислого газа в атмосфере ведет к повышению подкисления океана. Прогнозы на основе сценариев СДСВ дают снижение среднего значения рН¹⁶

поверхности мирового океана за XXI век на величину от 0,14 до 0,35, тогда как сейчас снижение по сравнению с доиндустриальным уровнем составляет 0,1. {5.4, Box 7.3, 10.4}

Сейчас есть более высокая степень уверенности в проекциях динамики потепления и других характеристик регионального масштаба, в том числе изменений ветровых режимов, осадков и некоторых аспектов экстремальных явлений и льда. {8.2, 8.3, 8.4, 8.5, 9.4, 9.5, 10.3, 11.1}

- Проекция потепления на XXI век, демонстрирует независимые от сценария географические тенденции, аналогичные тем, которые наблюдаются в последние несколько десятилетий. Ожидается, что потепление будет наиболее сильным над сушей, причем больше

Прогнозы приземной температуры

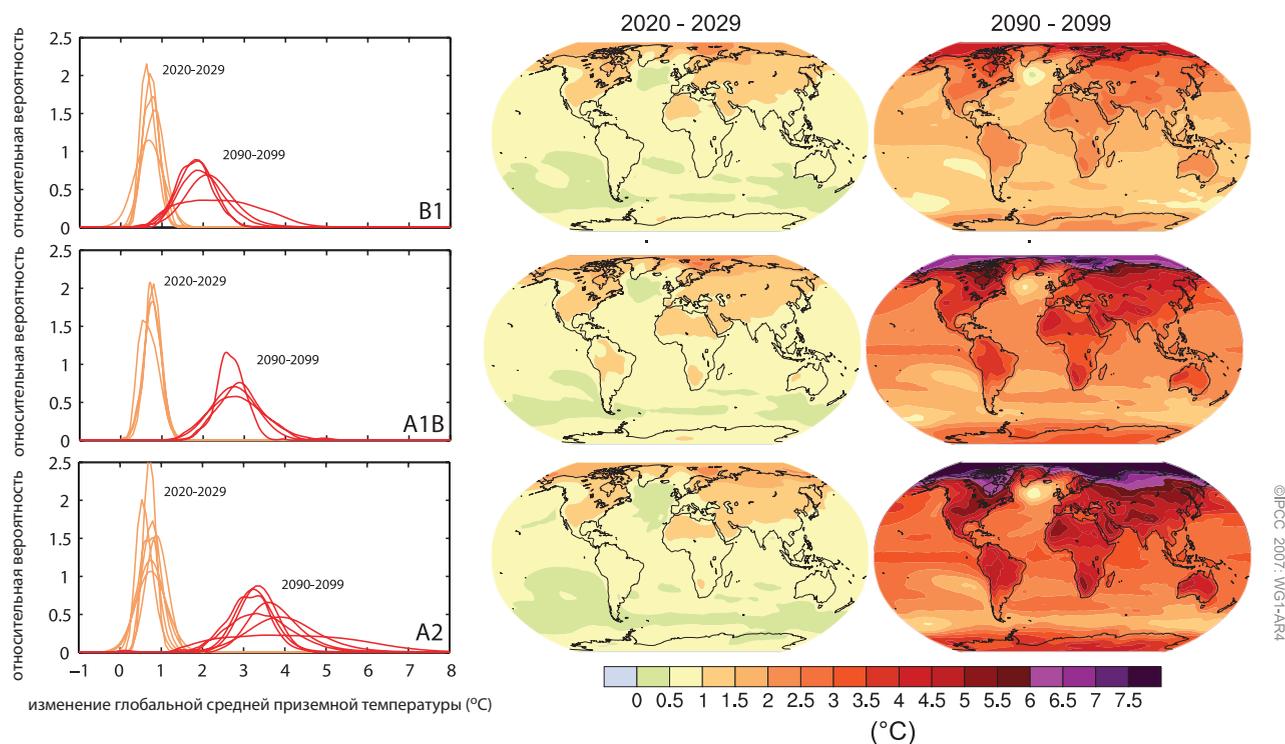


Рис. SPM.6. Проекция изменения приземной температуры на начало и конец XXI века по сравнению с 1980-1999 годами. В центральной и правой частях показаны средние многомодельные проекции на основе МОЦАО для сценариев СДСВ B1 (вверху), A1B (в середине) и A2 (внизу), усредненные по десятилетиям 2020–2029 годы (в центре) и 2090–2099 годы (справа). В левой части показаны соответствующие неопределенности как относительные вероятности оценки глобального среднего потепления из разных МОЦАО и моделей системы Земли промежуточной сложности на эти же периоды. В некоторых исследованиях представлены результаты только для комплекта сценариев СДСВ или для разных вариантов моделей. Поэтому разница в количестве кривых в левой части вызвана только разницей в наличии результатов. {Рис. 10.8 и 10.28}

¹⁶ Снижение рН соответствует повышению кислотности раствора. Подробнее см. в Глоссарии

Проекции изменений режима осадков

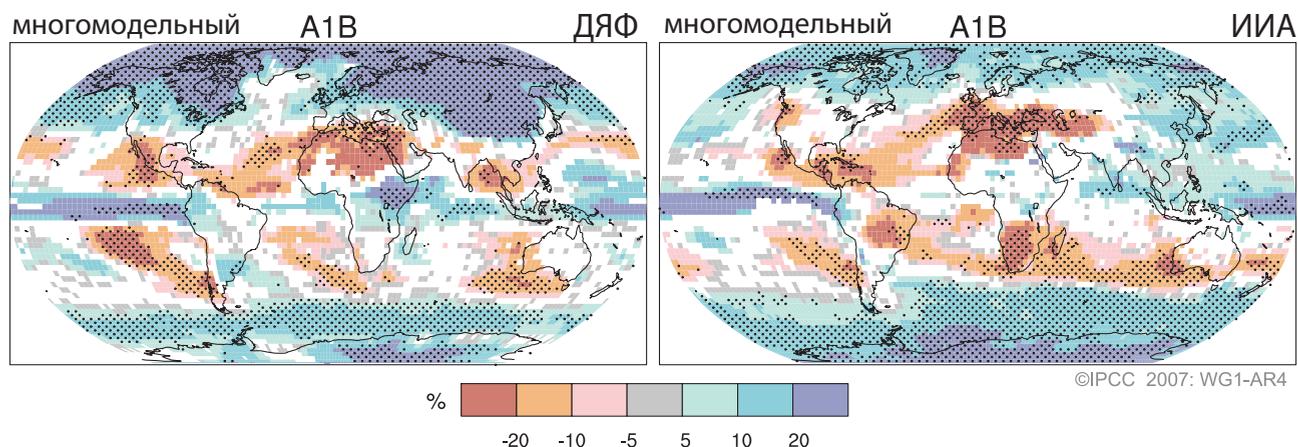


Рис. SPM.7. Относительные изменения количества осадков (в процентах) за период 2090-2099 годы по сравнению с 1980-1999 годами. Значения представляют собой многомодельные средние, основанные на сценарии СДСВ А1В за период декабрь-февраль (слева) и июнь-август (справа). Белые участки – это места, где менее чем 66% моделей дают одинаковый знак изменения, а пунктирные части – места, где более 90% дают одинаковый знак изменения. {Рис. 10.9}

- всего на высоких северных широтах, а менее всего – над Южным океаном и северными районами Атлантического океана (см. рис. SPM.6). {10.3}
- Снежный покров, согласно проекциям, уменьшится. Для большинства районов вечной мерзлоты проекции дают масштабное усиление оттепели. {10.3, 10.6}
- Морской лед по прогнозам уменьшится как в Арктике, так и в Антарктиде, причем по всем сценариям СДСВ. По некоторым проекциям к концу XXI века арктический морской лед в конце лета исчезнет почти полностью. {10.3}
- *Весьма вероятно*, что экстремально высокие температуры, волны тепла и сильные осадки будут продолжать учащаться. {10.3}
- На основании целого ряда *моделей вероятно*, что тропические циклоны (тайфуны и ураганы) в будущем станут более сильными, с более высокой максимальной скоростью ветра и более сильными осадками, связанными с продолжающимся повышением температуры поверхности тропических морей. Уверенность в прогнозах глобального уменьшения количества тропических циклонов меньше. Очевидное увеличение доли очень сильных штормов с 1970 года в некоторых регионах гораздо больше, чем дают текущие модели на этот период. {9.5, 10.3, 3.8}
- Траектории внетропических циклонов, согласно проекциям, сильнее направлены к полюсам, с последующими изменениями ветровых режимов, осадков и температуры, что подтверждается основным направлением наблюдаемых тенденций за последние полстолетия. {3.6, 10.3}
- После публикации ТДО появилось лучшее понимание проекций изменений режима осадков. Увеличение количества осадков *весьма вероятно* в высоких широтах, а уменьшение *вероятно* в большинстве субтропических районов суши (разница по сценарию А1В на 2100 год составляет до 20%, см. рис. SPM.7), что подтверждается наблюдаемым характером изменений в последних тенденциях. {3.3, 8.3, 9.5, 10.3, 11.2 - 11.9}
- На основании существующих моделей *весьма вероятно*, что меридиональная опрокидывающая циркуляция (МОЦ) Атлантического океана в 21-м веке замедлится. Многомодельное среднее уменьшение к 2100 году по сценарию выбросов СДСВ А1В составляет 25% (диапазон от нуля до почти 50%). Температуры в Атлантическом регионе, согласно проекциям, будут расти, несмотря на такие изменения, вследствие гораздо большего потепления, связанного с проекциями повышения концентрации парниковых газов. *Весьма маловероятно*, что МОЦ в 21-м веке испытает значительный резкий переход. Более долгосрочные изменения МОЦ с уверенностью оценить нельзя. {10.3, 10.7}

Антропогенное потепление и повышение уровня моря продолжались бы веками из-за временных масштабов, связанных с климатическими процессами и обратными связями, даже если бы концентрация парниковых газов стабилизировалась. {10.4, 10.5, 10.7}

- Сопряженная система климат – углеродный цикл, как ожидается, обеспечит увеличение поступления углекислого газа в атмосферу по мере потепления климатической системы, однако степень это обратной связи не ясна. Это повышает неопределенность в динамике выбросов углекислого газа, необходимой для достижения конкретного стабильного уровня его концентрации в атмосфере. Основываясь на текущем понимании обратной связи между климатом и углеродным циклом, модельные исследования говорят о том, что для стабилизации концентрации углекислого газа на уровне 450 ppm могло бы потребоваться снижение совокупных выбросов за 21-й век со среднего уровня около 670 [630-710] ГтС (2460 [2310-2600] ГтCO₂) до приблизительно 490 [375-600] ГтС (1800 [1370-2200] ГтCO₂). Аналогичным образом, для стабилизации на уровне 1000 ppm эта обратная связь могла бы потребовать снижения совокупных выбросов со среднего смоделированного уровня около 1415 [1340-1490] ГтС (5190 [4910-5460] ГтCO₂) до приблизительно 1100 [980-1250] ГтС (4030 [3590-4580] ГтCO₂). {7.3, 10.4}
 - Если бы радиационное воздействие стабилизировалось в 2100 году на уровнях сценариев В1 или А1В¹⁴, то все равно ожидалось бы дальнейшее повышение глобальной средней температуры приблизительно на 0,5°C, в основном к 2200 году. {10.7}
 - Если бы радиационное воздействие стабилизировалось к 2100 году на уровнях А1В14, то одно только тепловое расширение привело бы к повышению уровня моря к 2300 году на 0,3-0,8 м (по сравнению с 1980-1999 годами). Тепловое расширение продолжалось бы многие столетия, поскольку для переноса тепла в глубины океана необходимо определенное время. {10.7}
 - Уменьшение Гренландского ледового щита, согласно проекциям, будет продолжать способствовать повышению уровня моря после 2100 года. Существующие модели утверждают, что потери ледовой массы повышаются с температурой быстрее, чем увеличение массы благодаря осадкам, и что поверхностный баланс массы становится отрицательным, когда глобальное среднее потепление (по сравнению с доиндустриальными значениями) превышает 1,9°C-4,6°C. Если бы отрицательный поверхностный баланс массы сохранялся тысячелетиями, это привело бы к практически полному исчезновению Гренландского ледового щита и повышению уровня моря приблизительно на 7 м. Соответствующие будущие температуры в Гренландии сравнимы с теми, которые установлены для последнего межледникового периода 125000 лет назад, когда, по палеоклиматическим данным, площадь полярного материкового льда уменьшилась, что привело к повышению уровня моря на 4-6 м. {6.4, 10.7}
- Динамические процессы, связанные с ледовыми потоками, не включенными в существующие модели, но заметными в последних наблюдениях, могли бы усугубить уязвимость ледовых щитов к потеплению, усиливая повышение уровня моря в будущем. Понимание этих процессов ограничено, и единой точки зрения относительно порядка их величины нет. {4.6, 10.7}
- Текущие глобальные модельные исследования дают проекцию о том, что Антарктический ледовый щит останется слишком холодным для масштабного поверхностного таяния и что масса его возрастет благодаря усилению снегопадов. При этом, однако, чистая потеря ледовой массы будет иметь место, если в балансе массы ледового щита будет доминировать динамическая убыль льда. {10.7}
 - Как прошлые, так и будущие антропогенные выбросы углекислого газа будут продолжать способствовать потеплению и повышению уровня моря в течение более чем тысячелетия, вследствие временных масштабов, необходимых для удаления этого газа из атмосферы. {7.3, 10.3}

СЦЕНАРИИ ВЫБРОСОВ ПО СПЕЦИАЛЬНОМУ ДОКЛАДУ МГЭИК О СЦЕНАРИЯХ ВЫБРОСОВ (СДСВ)¹⁷

A1. Сюжетная линия и сценарная семья A1 содержат описание будущего мира, характеризуемого очень быстрым экономическим ростом, глобальным населением, показатели которого достигают пиковых значений в середине века с последующим уменьшением, а также быстрым внедрением новых и более эффективных технологий. основополагающими темами являются: постепенное сближение разных регионов, укрепление потенциала и активизация культурных и социальных взаимосвязей при значительном уменьшении региональных различий в доходе на душу населения. Сценарная семья A1 разделяется на три группы, дающие описание альтернативных вариантов технологического изменения в энергетической системе. Три группы A1 отличаются своим центральным технологическим элементом. Значительная доля ископаемых видов топлива (A1F1), неископаемые источники энергии (A1T) или равновесие между всеми источниками (A1B) (где равновесие определяется в качестве не слишком большой зависимости от одного конкретного источника энергии, исходя из того, что аналогичные темпы повышения эффективности применяются в отношении всех технологий энергоснабжения и конечного использования).

A2. В сюжетной линии и сценарной семье A2 дается описание очень неоднородного мира. основополагающей темой является самообеспечение и сохранение местной самобытности. Показатели рождаемости в разных регионах очень медленно сближаются, результатом чего является постоянный рост общей численности населения. Экономическое развитие имеет главным образом региональную направленность, а экономический рост в расчете на душу населения и технологические изменения являются более фрагментарными и медленными по сравнению с другими сюжетными линиями.

B1. Сюжетная линия и сценарная семья B1 содержат описание движущегося в одном направлении мира с тем же самым глобальным населением, которое достигает максимальной численности в середине века, а затем уменьшается, как и в сюжетной линии A1, однако при быстрых изменениях в экономических структурах в направлении сервисной и информационной экономики с уменьшением материальной интенсивности и внедрением чистых и ресурсосберегающих технологий. Главное внимание уделяется глобальным решениям экономической, социальной и экологической устойчивости, включая большую справедливость, но без дополнительных инициатив, связанных с климатом.

B2. Сюжетная линия и сценарная семья B2 содержат описание мира, в котором главное внимание уделяется локальным решениям проблемы экономической, социальной и экологической устойчивости. Это мир с постоянно увеличивающимся глобальным населением при темпах ниже, чем A2, промежуточными уровнями экономического развития и менее быстрыми и более разнообразными технологическими изменениями по сравнению с сюжетными линиями A1 и B1. Хотя данный сценарий также ориентирован на охрану окружающей среды и социальную справедливость, главное внимание в нем уделяется местным и региональным уровням.

Для каждой из шести сценарных групп - A1B, A1FI, A1T, A2, B1 и B2 - был выбран иллюстративный сценарий. Все сценарии следует рассматривать как одинаково рациональные.

Сценарии СДСВ не включают дополнительные климатические инициативы, что означает отсутствие сценариев, которые прямо подразумевают выполнение Рамочной конвенции ООН об изменении климата или достижение целей по выбросам, поставленных в Киотском протоколе.

¹⁷ Сценарии выбросов не оцениваются в данном докладе Рабочей группы I МГЭИК. Данная вставка с описанием сценариев СДСВ взята из ТДО и прошла предварительное построчное утверждение Группой экспертов.