

УДК 551.578.462

О КЛЮЧЕВОЙ РОЛИ ТЕМПЕРАТУРЫ В ПРОЦЕССАХ
АБЛЯЦИИ В УСЛОВИЯХ ЛЕДНИКОВОГО
КОНТИНЕНТАЛЬНОГО КЛИМАТА

Канд. техн. наук Б. С. Степанов

Канд. геогр. наук Р. К. Яфязова

Считается, что положительные температуры воздуха в период аблации, в условиях ледникового континентального климата, играют роль фона, благоприятствующего процессам таяния ледников. Однако это не позволяет объяснить, почему небольшие изменения глобальной температуры определяют масштабы оледенения горных стран.

Анализ теплового баланса ледниковых поверхностей в условиях ледникового континентального климата показал, что температура играет ключевую роль в распределении энергии солнечной радиации на составляющие аблации.

Важнейшим из факторов, определяющих возможность существования оледенения, является климат. Г. А. Авсюк впервые выделил ледниковые климаты морского и континентального типов [1]. Характерной особенностью морских климатов является относительно высокая сумма годовых осадков, превышающая 1000 мм; таяние ледников осуществляется преимущественно за счет тепла воздуха в ходе турбулентного теплообмена между ледником и атмосферой, конденсация на ледниках преобладает над испарением. Для континентальных ледниковых климатов типична более низкая сумма осадков, таяние льда и снега вызывается преимущественно солнечной радиацией, испарение преобладает над конденсацией. Обширная информация о

результате исследований, выполненных в период МГГ на многих ледниках земного шара.

Ценная информация о распространении оледенения в Заилийском и Джунгарском Алатау, составляющих теплового баланса ледников получены Н. Н. Пальговым, П. А. Черкасовым, П. П. Кузьмином и другими исследователями. Одним из наиболее важных в этих исследованиях был вывод о ведущей роли солнечной радиации в приходе тепла к тающей поверхности. По мнению П. П. Кузьмина "Стаивание с ледника определяется в первую очередь мощностью солнечной радиации и может происходить при температуре окружающего воздуха, далеко не благоприятной для таяния. Другие факторы имеют второстепенное значение. К их числу следует отнести: температуру воздуха, скорость ветра, испарение, конденсацию, загрязненность ледника и температуру воды ручейков на его поверхности" [5]. Г. А. Авсяк считал, что "Положительные температуры воздуха в период таяния играют в условиях ледников Тянь-Шаня роль как бы фона, благоприятствующего процессам таяния, так как поверхности ледников не испытывают сильного охлаждения. Вследствие этого часто и ночью поверхности ледников если почти не тают, то и не замерзают, что создает благоприятные условия для наиболее полного использования для таяния дневного тепла. Небольшие отрицательные температуры, наблюдающиеся в период таяния, также не сильно охлаждают ледниковые поверхности и, следовательно, не создают серьезных препятствий для таяния". На более важную роль температуры в аблации ледников указывал М. В. Тронов "...чтобы солнечная радиация как фактор аблации была эффективной, необходим общий фон положительных температур. Значение его тройное: 1) снижается величина альбедо ледниковых поверхностей; 2) не замерзают талые воды; 3) не требуется в утренние часы начального нагревания льда до 0 °C" [7].

Оценим энергетические затраты, необходимые, в соответствии с вышеприведенным, для того, чтобы "солнечная радиация, как фактор была эффективной". Если допустить, что в результате ночных охлаждений ледниковой поверхности температура льда уменьшается в слое 3 см на 2,5 °C и вода в слое 0,1 см превратилась в лед, несложно подсчитать, что энергозатраты близки к 460 кДж/м². Принимая во внимание, что на горизонтальную поверхность нижней части ледника Центральный Тюксуйский за период аблации 1957 г. поступало 22 210 кДж/м² день, в 1958 г. - 18 600 кДж/м² день, и в 1959 г. -

16 590 кДж/м² день [6], нетрудно прийти к выводу, что затраты на создание "благоприятного фона" для реализации радиационного фактора не так уж велики и составляют 2,5 % от общего поступления энергии или около 10 % от энергии воздуха, затрачиваемой на аблацию.

По данным П.А. Черкасова "...на высотах от 3000 до 3150 м альбедо льда быстро увеличивается от 7 до 15 %, затем на высотах 3150-3450 м растет медленнее - от 15 до 23 %, а на высотах 3450 - 3550 м его рост вновь убывает от 23 до 30 %..." [8]. Однако в течение дня альбедо, вследствие увлажнения поверхности и изменения угла падения солнечных лучей, в каждой из высотных зон изменяется незначительно. Так, значения дневного хода альбедо свежевыпавшего снега при ясной погоде изменяются в пределах 60-76 % [8]. Следовательно, изменение значений альбедо также не может существенно влиять на величину аблации.

Сказанное выше и учет обстоятельства, что примерно 80-85 % тепла, поступающего на поверхность ледников в условиях Средней Азии и Казахстана, приходится на солнечную радиацию и лишь 15-20 % на тепло воздуха [8], как будто подтверждают тезис о второстепенной роли температуры в оледенении гор южных и умеренных широт, где господствует континентальный климат. Однако имеются факты, позволяющие усомниться в правомерности такого вывода. Наиболее важным из них, по нашему мнению, является быстрое уменьшение поверхностной аблации ледников с абсолютной высотой. Действительно, превышение фирновой линии над концами ледников северного склона Заилийского Алатау составляет 400-500 м, разность температур этих уровней близка к 2,6 - 3,2 °C. Возникает вопрос: каким образом столь незначительная разница дневной температуры воздуха над ледником, достигающей в разгар аблации 10 - 12 °C (учитывая, что, к тому же, вклад тепла воздуха в аблацию составляет лишь 15 - 20 %), приводит к резкому уменьшению таяния льда и снега в области питания?

Поскольку радиационная составляющая теплового баланса поверхностной аблации с увеличением абсолютной высоты местности связана с высотой местности обычно объясняют возрастанием альбедо поверхности ледников. Однако широкий диапазон изменения ве-

личины альбедо от 0,1 и даже менее на конце языка ледника, до 0,85 - 0,95 в области питания, характерен лишь для максимума аблации. К началу аблации значения альбедо участков, расположенных на различных высотах, имеют близкие величины. Следовательно, существенная разница в значениях альбедо - следствие физических процессов, протекающих на леднике, но никак не первопричина различной интенсивности аблации. Сказанное подтверждается и тем, что после обильных летних снегопадов, когда альбедо всей поверхности ледника становится практически одинаковым, отражательная способность ледниковой поверхности за считанные сутки восстанавливается.

Для объяснения обсуждаемого феномена целесообразно более подробно остановиться на описании механизмов поверхностной аблации, составляющими которой являются таяние и испарение. Как известно, под таянием понимается фазовый переход льда из твердого состояния в жидкое, происходящий под давлением 10^3 г/Па при температуре 0 °С. Удельная теплота плавления льда - 333,6 Дж/г. Под испарением (возгонкой) льда понимается фазовый переход льда из твердого состояния в газообразное, минуя жидкое состояние. Удельная теплота возгонки льда - 2834 Дж/г. Скорость испарения может быть вычислена с помощью уравнения [2]

$$V = K \frac{D}{h} \frac{p_s - p}{p_o + \alpha},$$

где K - константа, $(p_s - p)$ - дефицит влажности, D - коэффициент диффузии, h - толщина диффузионного слоя, в котором давление пара над испаряющимся телом падает от наибольшего значения p_s до значения p в окружающей среде, α - некоторая константа, определяющая максимальное испарение, достигаемое в вакууме при $p_o = 0$.

Испарение имеет место до тех пор, пока пространство над испаряющимся телом не будет заполнено насыщенным паром. При возгонке льда и снега в парообразное состояние переходят наиболее "горячие" молекулы воды, обладающие относительно большими скоростями движения. Вследствие этого температура испаряющихся тел уменьшается. Превращение твердых тел в жидкое состояние имеет

место лишь в том случае, если приток тепла к испаряющемуся телу превышает таковое, теряющееся в ходе испарения. При высокой сухости воздуха и низком атмосферном давлении лед не тает даже при относительно высокой температуре воздуха. Так, в Андах отмечены случаи [7], когда лед не таял при температуре воздуха плюс 15 °С; большие потери энергии льдом в ходе возгонки не позволили ему нагреться до температуры, при которой лед обретает способность плавиться.

Сказанное выше позволяет объяснить, каким образом незначительное изменение температуры воздуха определяет величину аблиции ледников. В зимний период из-за низкой высоты солнца над горизонтом, малой продолжительности облучения солнцем поверхности ледников северного склона Заилийского Алатау за день, относительно низкой температуры воздуха ледники покрыты снежным покровом, имеющим большое альбедо, значение которого мало изменяется от концов языков до областей питания. Энергия, поступающая к ледниковой поверхности, в основном затрачивается на компенсацию энергии, теряющейся при испарении снега и льда. К середине июня поток радиации к поверхности ледника становится близким к максимальному, однако из-за высокого альбедо снежной поверхности около 90 % лучистой энергии рассеивается. К этому времени воздушные массы в полуденные часы способны отдавать поверхности ледника энергию, соизмеримую и даже превышающую по величине энергию солнечной радиации, поглощенную ледником. Однако этой суммарной энергии может еще не хватать для полной компенсации энергии, потребляемой в ходе испарения льда и снега. Наконец возникает ситуация, при которой на конце языка ледника температура воздуха, пусть на короткий период времени, становится такой, что энергия, поглощаемая ледником, становится больше энергии, затрачиваемой на испарение. К этому времени температура снега устанавливается близкой к 0 °С.

Избыточная энергия затрачивается уже не на энергоемкий процесс - испарения, а на таяние; альбедо тающего снега уменьшается, как это следует из таблицы [3], до 0,7. Все это приводит к почти

20 раз! Начинается бурнос снеготаяния. В течение короткого периода времени снег становится полностью и начинается таяние льда. По-

скольку альбедо льда с ручейками воды имеет совсем малое значение (0,22), большая часть тепла радиации поглощается. Именно тогда доля радиационного тепла почти в 4 раза превышает тепло, отданное леднику воздухом.

Таблица

Зависимость альбедо от характера поверхности [3]

Характер поверхности	Альбедо
Свежевыпавший снег	0,85-0,9
Тающий снежный покров	0,7
Влажный фирн	0,35-0,45
Чистый лед	0,38
Тающий лед	0,3-0,35
Лед с ручейками воды	0,08-0,3

Уравнение баланса поверхностной абляции можно записать в виде:

$$A_{\Sigma} = A_H = \frac{Q_H}{2834 \rho}, \quad Q_A \leq Q_H$$

$$A_{\Sigma} = A_H + A_T = \frac{Q_H}{2834 \rho} + \frac{Q_A - Q_H}{333 \rho}, \quad Q_A > Q_H$$

где A_{Σ} - суммарная поверхностная абляция, см; A_H - абляция испарением, см; A_T - абляция таянием, см; Q_A - тепло, затрачиваемое на абляцию, Дж/см²; Q_H - тепло, затрачиваемое на испарение, Дж/см²; ρ - плотность льда, г/см³; 2834 - удельная теплота испарения, Дж/г; 333 - удельная теплота плавления, Дж/г.

Решающая роль температуры воздуха хорошо прослеживается и на ходе таяния снегов в горной зоне. Высота солнцестояния, следовательно, и интенсивность солнечного излучения, как известно, максимальны в период с 19 по 25 июня. Указанные величины равны 5 мая и 9 августа, но если к 5 мая снежный покров может

наблюдаться на высотах менее 3000 м и на леднике еще продолжается зима, то 9 августа лето на леднике в полном разгаре и языки ледников лишены снежного покрова.

Зона активной абляции на леднике жестко контролируется температурой воздуха. Об этом наглядно свидетельствуют данные, полученные П. А. Черкасовым в Джунгарском Алатау [8]. Если на языке ледника значения радиационного баланса велики (рис.1б) и имеет место интенсивная абляция, то в зоне питания радиационный баланс энергии может иметь даже отрицательные значения; и это несмотря на то, что поля прямой солнечной радиации порой имеют противоположную структуру (рис.1а).

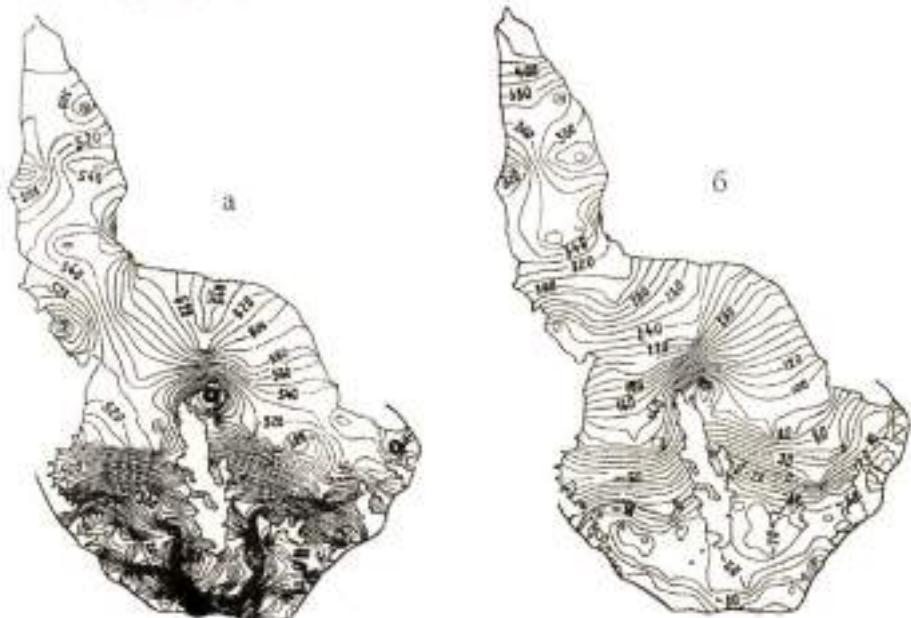


Рис. 1. Поля солнечной радиации на физической поверхности ледника Шумского 8 августа в ясную погоду:
а - прямая солнечная радиация; б - радиационный баланс.

Лишь в очень редких случаях таяние охватывает всю зону абляции, причем интенсивность таяния в верхней части языка ледника может превышать таковую у его конца. Происходит это в тех случаях, когда над всей поверхностью ледника температура воздуха устанавливается настолько высокой, что влияние температурного градиента с лихвой компенсируется более высоким фоном радиации, обуслов-

ленным увеличением прозрачности атмосферы с высотой местности. Значительное уменьшение испарения и, следовательно, увеличение таяния могут наблюдаться в отсутствие ветра или при высокой относительной влажности воздуха. Благоприятные условия для таяния в дневное время могут создаваться в результате горно-долинной ширкуляции, когда теплые массы воздуха по долинам рек поднимаются к ледникам. В результате подъема температура воздушных масс несколько уменьшается, однако относительная влажность воздуха может достигать предельных значений, что приводит к ослаблению и даже прекращению испарения. Механизм аблации (испарение или таяние) может существенным образом сказаться на величине аблации ледников. На рис.2 [4] показаны измеренное и гипотетическое таяние, которое наблюдалось бы в том случае, если вся энергия, затраченная на испарение, была бы израсходована на дополнительное таяние. Анализ данных по леднику Хинтерайсфериер (Альпы), выполненный Г. Касером, показал, что если бы все тепло, расходуемое на испарение, было целиком затрачено на таяние льда и снега, то за период с 1953 г. по 1982 г. общее изменение аблации по сравнению с действительной - $773 \text{ г}/\text{см}^2$ - возросло бы до $1898 \text{ г}/\text{см}^2$. Подчеркивая энергетическую важность испарения в условиях Центральных Альп, Г. Кассер указывает, что для засушливых областей этот эффект должен быть еще больше.

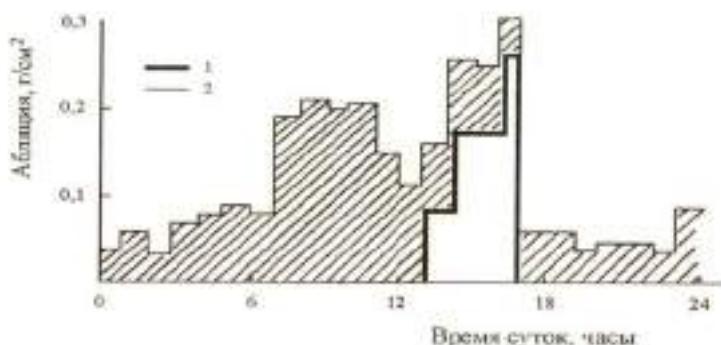


Рис.2. Аблация льда ледника Хинтерайсфериер на высоте 2500 м 25 августа 1980 г.:
1 - измеренная; 2 - гипотетическая.

По данным Г. Г. Пальгова испарение с поверхности ледяни Центральный Түюкесуйский составляет 125 мм/год. Если бы тепло, затрачиваемое на испарение, использовалось на таяние, то это привело бы к практическому удвоению аблации.

Понимание ключевой роли температуры в механизме аблации в условиях континентального ледникового климата позволяет объяснить, каким образом незначительное изменение глобального климата Земли оказывает радикальное влияние на характер оледенения горных стран.

СПИСОК ЛИТЕРАТУРЫ

1. Авсяк Г. А. Температурное состояние ледников // Изв. АН СССР. Сер. геогр. - 1955. - № 1. - С. 14 - 31.
2. БСЭ. - М.: Большая советская энциклопедия. - Т.18. - С. 596.
3. Гляциологический словарь. - Л.: Гидрометеоиздат, 1984. - С. 41.
4. Касер Г. Роль испарения с поверхности снега и льда в балансе массы ледника // Материалы гляциологических исследований. - 1986. - Вып. 57. - С. 59 - 63.
5. Пальгов Н. Н. Современные оледенения в Заилийском Алатау. - Алма-Ата: Наука, 1958. - 313 с.
6. Токмагамбетов Г. А. Ледники Заилийского Алатау. - Алма-Ата: Наука, 1976. - 367 с.
7. Тронов М. В. Ледники и климат. - Л.: Гидрометеоиздат, 1966. - 407 с.
8. Черкасов П. А. Радиационный баланс физической поверхности горного ледника в период аблации. - Алма-Ата: Наука, 1980. - 144 с.

Казахский научно-исследовательский институт
мониторинга окружающей среды и климата

СЕНГІР МҰЗ КОНТИНЕНТАЛДІК КЛИМАТ ЖАҒДАЙЫНДАҒЫ АБЛЯЦИЯ ПРОЦЕССІНДЕГІ ТЕМПЕРАТУРАНЫҢ МАҢЫЗДЫ РОЛІ ТУРАЛЫ

Техн. г. канд.
Геогр. г. канд.

Б. С. Степанов
Р. К. Яфязова

Сенгір мұз континенталдық климат жағдайында отіп жатқан абляция процесінде сенгір мұздардың еруіне қолайлы жағдай тудыратын себеп ретінде ауаның он температурасы деп саналады. Бірақ бұл жағдай, жер шарының температурасының аз езгеру түргысынан таулы елдердің мұз басу көлемдерін осы күнге дейін түсіндіре алмай келеді. Сенгір мұз континенталдық климат жағдайында, сенгір мұз беткейлерінің жылу баланстарын талдау температуралының күн радиация энергиясының абляция күрамаларына таралуында маңызды роль атқаратының корсетті.