
 DAS AKTUELLE WISSEN
 ZUM THEMA:

Eisschilde

Was ist Stand der Forschung?

Veränderungen in der Masse polarer Eisschilde sind von erheblicher Bedeutung für die Gesellschaft, da sie den Meeresspiegel und die Bedingungen im Ozean beeinflussen. Sie sind eine Folge der internen Dynamik des Eises und eine Antwort des Systems „Eisschild“ auf externe Veränderungen wie zum Beispiel jene des Ozeans und der Atmosphäre.

Es ist heute nachgewiesen, dass die Eisschilde und Gletscher weltweit an Masse verlieren. Der Trend dieses Massenverlusts ist eindeutig und zeigt, dass in den Jahren 2005 bis 2010 die Eismassen für mehr als die Hälfte des jährlichen Meeresspiegelanstieges verantwortlich sind (siehe Tabelle 1). In Zahlen gesprochen betrug der Anteil grönländischer und antarktischer Eisschilde am globalen Meeresspiegelanstieg circa 1 Millimeter pro Jahr. Wie groß der Beitrag der Eisschilde zum Meeresspiegel ist, wird mithilfe von drei verschiedenen, unabhängigen Methoden untersucht: Sie alle ergeben das gleiche Bild.

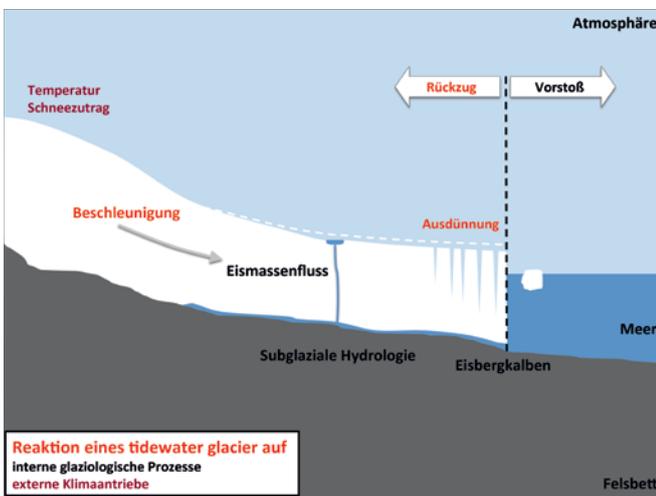
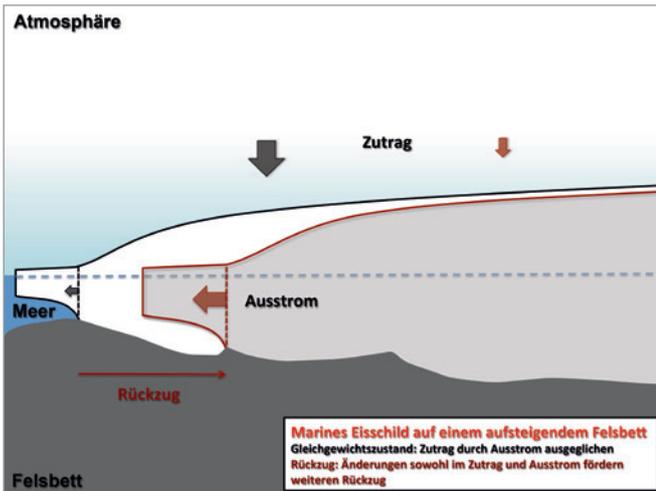
Fakt ist auch, dass die Gletscher in den Randregionen Grönlands und der Antarktis ihr Fließtempo deutlich erhöht haben. Ein Beispiel: Die mittlere Jahresfließgeschwindigkeit des Jakobshavn Isbrae an der Westküste Grönlands hat sich in den Jahren von 1992 bis 2012 um 286 Prozent beschleunigt, so dass er im Jahr 2012 ein Tempo von mehr als 17 Kilometer pro

	1992-2000 Gt/a	2000-2011 Gt/a	2005-2010 Gt/a	2005-2009 mm/a SLE
Grönland	-51 ± 65	-211 ± 37	-263 ± 30	+0,73 ± 0,08
Antarktis	-48 ± 65	-87 ± 43	-81 ± 37	+0,23 ± 0,10
Antarktische Halbinsel	-8 ± 17	-29 ± 12	-36 ± 10	+0,10 ± 0,03
Westantarktis	-38 ± 32	-85 ± 22	-102 ± 18	+0,28 ± 0,05
Ostantarktis	-2 ± 54	26 ± 36	58 ± 31	-0,16 ± 0,09
Grönland + Antarktis	-100 ± 92	-298 ± 58	-344 ± 48	0,96 ± 0,13
Gletscher & Eiskappen				0,83 ± 0,37 (2005-2009)

Tabelle 1: Übersicht über die Massenverluste der Eisschilde in Grönland und der Antarktis. Alle Angaben sind in Gigatonnen pro Jahr und beziehen sich auf die jeweils im Tabellenkopf genannten Zeiträume. (Tabelle: A. Humbert, AWI, Datenbasis: Shepherd et al., 2012 und Oerlemans, pers. comm., IPCC 2013)

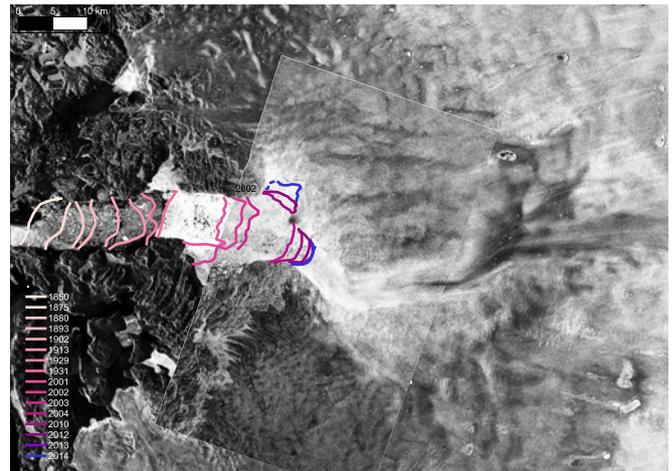
Jahr erreichte. Gletscher wie er transportieren aus diesem Grund mehr Eis in den angrenzenden Ozean und tragen damit zunehmend zum Meeresspiegelanstieg bei. Neben der Beschleunigung müssen bei der Frage des Massenverlustes aber auch Veränderungen in der Schneeakkumulation berücksichtigt werden. In Grönland beispielsweise ist der Massenverlust an der Oberfläche der Eisschilde aufgrund des erhöhten Schmelzwasserabflusses besonders ausgeprägt.

Große Veränderungen der Eisschilde werden angetrieben durch Wechselwirkungen mit dem Ozeanwasser an der Unterseite der frei schwimmenden

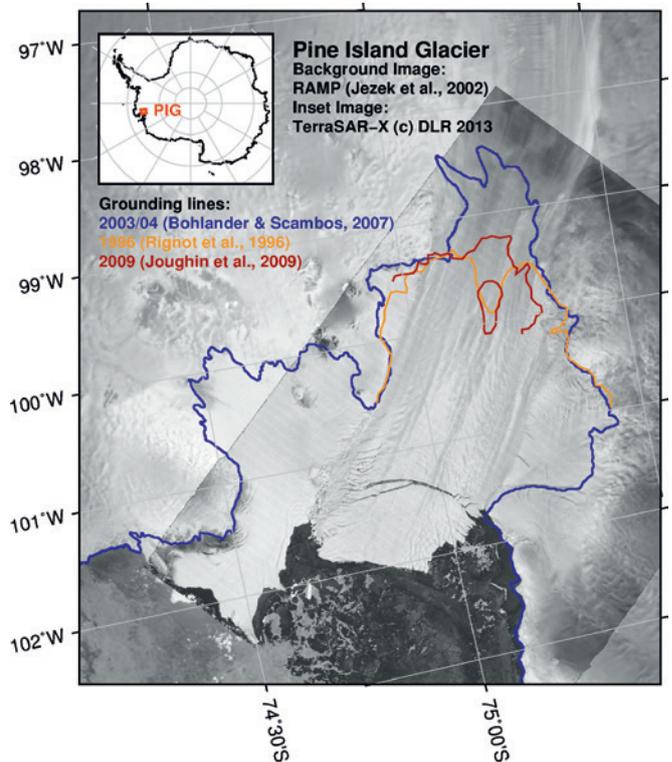


Diese zwei Grafiken zeigen die gegenwärtigen Veränderungen der Eisschilde in Grönland und der Antarktis. Als „tidewater glacier“ werden große Auslassgletscher bezeichnet, die direkt ins Meer fließen und an deren Front Eisberge kalben. Man geht davon aus, dass sie ein zyklisches Fließverhalten aufweisen, welches auf interne Prozesse der Eisdynamik zurückzuführen ist und das auf kurzen Zeitskalen nicht oder nur schwach an das Klima gekoppelt ist. Auf längeren Zeitskalen wird die Zukunft der Gletscher jedoch immer vom Klima beeinflusst. Daher ist es wichtig, die eisdynamischen von den klimabedingten Veränderungen zu unterscheiden, um Aussagen über die Stabilität dieser Gletscher und deren Beiträge zur Massenbilanz und damit zum Meeresspiegel treffen zu können. Bisher ist die Dynamik dieser Gletscher noch wenig verstanden. Wichtige Prozesse wie das basale Gleiten und die damit in Verbindung stehende Hydrologie sowie die Prozesse, die das Kalben von Eisbergen verursachen, sind daher Inhalt aktueller wissenschaftlicher Arbeit. (Grafiken: AWI)

Eismassen, den Schelfeisen. Höhere Schmelzraten, verursacht durch Veränderungen in der Ozeandynamik, können die Schelfeise ausdünnen. In der Folge nimmt deren Rückhaltekraft auf die sie speisenden Gletscher ab, wodurch die Gletscher dann beschleunigen und mehr Eis in den Ozean transportieren. Vor allem in jenen Regionen Grönlands und der Antarktis, in denen sich die Gletscher beschleunigen, konnte der Strom warmer Wassermassen unter die Schelfeise nachgewiesen werden. Ebenso wurde das Ausdünnen



Diese TerraSAR-X-Satellitenaufnahme zeigt, wie weit sich die Kalbungsfront des westgrönländischen Gletschers Jakobshavn Isbrae im Zeitraum der Jahre 1875 bis 2012 zurückgezogen hat. Der Gletscher fließt durch ein schmales Tal in den Ozean und zählt deshalb zu den sogenannten Auslassgletschern. (Abbildung: DLR/AWI)



Diese TerraSAR-X-Satellitenaufnahmen des Pine Island Glaciers in der Westantarktis enthält farbige eingezeichnet die Positionen der Aufsetzlinie des Gletschers. Die Aufsetzlinie ist der Übergang vom gegründeten Inlandeiss zum schwimmenden Schelfeis. Der Pine Island Gletscher zeigt momentan sehr hohe Ausdünnungsraten, die weit bis ins Inlandeiss wirken. Ein Beispiel: Im Zeitraum 2003 bis 2007 wurden an seiner Aufsetzlinie Ausdünnungsraten von bis zu 6 Meter/Jahr gemessen. (Abbildung: DLR/RAMP/AWI)

nen der Schelfeise an Orten beobachtet, wo warme Wassermassen auf den Kontinentalschelf strömen.

In der Westantarktis findet der Massenverlust in der Amundsensee und entlang der Antarktischen

Halbinsel statt. Nachdem die Gletscher an der Antarktischen Halbinsel während der 1990er Jahre noch weitgehend im Gleichgewicht waren/schienen, beschleunigen sich diese nun durch den Aufbruch einzelner Schelfeise und den Rückzug der Kalbungsfrenten. Die Gletscher verlieren also signifikant an Masse. Obwohl die Fläche der Gletscher an der Antarktischen Halbinsel nur einen kleinen Teil des antarktischen Kontinents ausmacht (etwa 4 Prozent), tragen sie heute mit etwa 25 Prozent zum gesamten Massenverlust der Antarktis bei.

Der größte Teil des Massenverlustes in der Antarktis wird durch wenige Gletscher in der Amundsensee verursacht, die sich stark beschleunigen (zum Beispiel der Pine Island Gletscher, siehe Abbildung links). Leichte Massenzunahmen in der Ostantarktis sind zum Teil auf ungewöhnlich hohe Niederschläge (z.B. Dronning Maud Land) zurückzuführen.

Was wissen wir noch nicht?

An vielen Stellen fehlen uns zur Zeit Schlüsselgrößen, um die Dynamik des heutigen Systems zu verstehen und zukünftige Änderungen bewerten zu können. Ein Beispiel dafür sind die Schmelzraten an der Unterseite der Schelfeise und schwimmenden Zungen von Auslassgletschern Grönlands (Wenn Eisschilde an ihrem Rand durch enge Täler Richtung Meer fließen, bezeichnet man diese Gletscher als Auslassgletscher).

Eine der großen Unbekannten in der Frage nach dem Beitrag der Eisschilde zum zukünftigen Meeresspie-

gel ist die Stabilität mariner Eisschilde und damit verbunden die Rückzugsrate der Aufsetzlinie. Als solche bezeichnet man jene Linie, an der das auf dem Untergrund aufliegende Inlandeis in schwimmendes Schelfeis übergeht. In manchen Regionen liegen große Bereiche des Felsbetts unterhalb des Meeresspiegels (marin) und sind in Richtung Inlandeis geneigt. Wir wissen, dass diese Voraussetzungen das Potenzial bergen, dass die Eisschilde instabil werden. Für einzelne Systeme, wie zum Beispiel den Westantarktischen Eisschild, können wir aber nicht sagen, ob sie derzeit stabil sind oder aber ob die aktuellen Veränderungen zu instabilen Verhältnissen führen.

Die Prozesse direkt an der Aufsetzlinie sind von großer Bedeutung für die Dynamik der marinen Eisschilde und deren Beitrag zum Meeresspiegel. Neben der Beobachtung dieser Entwicklungen ist es daher für unsere numerischen Modelle sehr wichtig, die Prozesse an der Aufsetzlinie und deren zeitliches Verhalten möglichst genau abzubilden. Aktuelle Studien zeigen einerseits, dass dazu eine Modellauflösung in der Größenordnung von etwa 1 Kilometer und darunter benötigt wird. Andererseits wird deutlich, dass Modelle, die auf Näherungslösungen der Impulsbilanz basieren, die Physik auf diesen Skalen nicht adäquat abbilden.

Die Modelle, welche bisher zur Bestimmung der zukünftigen Massenbilanz der Eisschilde eingesetzt wurden, basierten zum größten Teil auf solchen Näherungslösungen. Sie nutzten grobe Gitter und konnten bisher eine korrekte Behandlung der Aufsetz-



Blick auf die Kante des Filchner-Ronne-Schelfeises im Weddellmeer, Antarktis

(Foto: R. Timmermann, AWI)

ne nicht nachweisen. Deshalb gilt: Diese und andere Modelle müssen stark verbessert werden, um künftig das Ausmaß des Meeresspiegelanstieges exakter prognostizieren zu können.

Eine weitere Herausforderung besteht darin, dass Simulationen der beteiligten physikalischen Prozesse (< 1 km) auch die Kenntnis der Topographie des Felsbettes erfordern, auf dem sich die Eisschilde befinden - und das möglichst in der entsprechend hohen Auflösung. Diese Informationen aber stehen heute nur aus wenigen Regionen der Antarktis zur Verfügung. Zudem ist weitgehend unbekannt, wo das Eis auf Fels und wo auf Sediment aufliegt. Die Menge des Schmelzwassers und dessen räumliche Verteilung hängen zudem vom thermischen Zustand des Eises an seiner Basis ab. Diese basalen Eigenschaften bestimmen das Gleiten des Eises auf dem Untergrund. Das Gleiten ist damit neben dem Kalben eines der großen ungelösten Probleme der Eisschild- und Gletscherforschung.

Das Eisbergkalben spielt bei Schelfeisen der Antarktis und bei der Dynamik der grönländischen Auslassgletscher eine essentielle Rolle. In den letzten Jahren hat sich gezeigt, dass es hier eine Verbindung zweier Prozesse gibt: (1) Wasser aus den Seen, die sich an der Oberfläche des Eisschildes bilden, sickert über Schmelzkanäle durch das Eis, gelangt an dessen Unterseite und von dort bis an die Aufsetzlinie dieser Gletscher. (2) Dort angekommen, steigt das Schmelzwasser auf und führt zu Schmelzvorgängen an der Unterseite des schwimmenden Eises - ein Prozess, der wiederum das Kalben beeinflusst.

Was müssen wir tun, um diese Abläufe in Modellen abzubilden? Wir Eismodellierer stehen vor der großen Herausforderung, innerhalb des nächsten Jahrzehnts, Wege zu finden, mit denen es uns gelingt, die Bil-

dung der Schmelzkanäle und die sich anschließenden Schmelzprozesse in unseren Modellen abzubilden. Gleichzeitig brauchen wir ein Kalbungsgesetz, das diesen Prozess mit einschließt. Nur so werden wir die Beschleunigung der Gletscher in Modellen abbilden können und so zu Prognosen gelangen, die verlässlich und genau sind.

Mit welchen Methoden wollen wir die Lücken füllen?

Wir brauchen zwei unterschiedliche Herangehensweisen: die eine ist die Beobachtung von Prozessen und Elementen des Systems (z.B. subglaziale Schmelzkanäle) auf einer Skala, die für uns heute nicht erschließbar ist. Wir werden nur bedingt die heutigen Methoden in ihrer räumlichen Auflösung verfeinern können. Hier bedarf es neuer Ansätze. Gleichzeitig werden wir in umfangreichen Messprogrammen die modernsten Forschungsgeräte und Messinstrumente einsetzen, um zum Beispiel die Eisdicke und damit auch die Felsbettgeometrie detaillierter zu bestimmen.

Von gleicher Wichtigkeit ist es, durch die Beobachtung verschiedener glaziologischer Größen eine Basis zu bilden, die es uns ermöglicht, die heutige Dynamik der Eisschilde zu verstehen und sie auch als Referenz für die Bewertung zukünftiger Veränderungen zu nutzen. Dazu müssen wir Schlüsselregionen definieren, in denen wir repräsentative Auslassgletscher, Eisströme und Schelfeise überwachen, um Veränderungen frühzeitig zu erkennen.

Die zweite Methode liegt in einem neuen Ansatz der numerischen Modellierung. Numerische Modelle unterschiedlicher Komplexität können in verschiedenen räumlichen Auflösungen betrieben werden, um so die Auswirkungen der physikalischen Prozesse auf die Bewegung des Eises und damit den Massenverlust von Eisströmen und Gletschern zu quantifizieren.

Kontakt zu den AWI-Experten



Prof. Dr. Angelika Humbert
Tel: 0471 4831-1834
E-Mail: Angelika.Humbert@awi.de