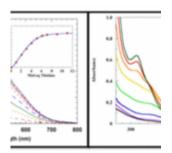
Systematischer Fehler bei Klimamessungen: Die Aufzeichnung der Lufttemperatur an der Erdoberfläche



Es war eine sehr interessante Konferenz, und als Nebenaspekt nahm ich mit nach Hause, dass der kurzfristige Notfall die islamistische Gewalt ist und der langfristige Notfall, dass irgendwelche Riesen-Meteore auf die Erde stürzen. Aber bitte, gleiten Sie bei der Diskussion zu diesem Vortrag nicht in diese beiden Themen ab.

Abstract: Ursprünglich war das Abstract länger, aber hier folgt die Kurzform. Jene, die die globalen gemittelten Lufttemperaturen zusammenstellen, haben nicht nur systematische Messfehler (siehe auch hier) ignoriert, sondern haben sogar auch die Messgenauigkeit der Instrumente selbst in Abrede gestellt. Seit mindestens dem Jahr 1860 wurde die Thermometer-Genauigkeit nur vage berücksichtigt. Ebenfalls seit jenem Jahr sowie im 95%-Vertrauens-Intervall ist die Rate oder Größenordnung des globalen Anstiegs der Lufttemperatur nicht erkennbar. Gegenwärtiger Streit über die Lufttemperatur und seiner Beispiellosigkeit ist spekulative Theologie.

1. Einführung: Systematischer Fehler

Systematische Fehler treten bei experimentell oder anders gemessenen Ergebnissen auf durch unkontrollierte und oftmals kryptische deterministische Prozesse (1). Diese können so einfach sein wie ein konsistenter Fehler des Bedieners. Typischer jedoch entstehen Fehler aus einer unkontrollierten experimentellen Variable oder Ungenauigkeit der Instrumente. Ungenauigkeit der Instrumente resultiert aus einer Fehlfunktion oder dem Fehlen einer Kalibrierung. Unkontrollierte Variable können die Größenordnung einer Messung beeinflussen und/oder den Verlauf eines Experimentes. Abbildung 1 zeigt die Auswirkung einer unkontrollierten Variable. Sie stammt aus meinen eigenen Arbeiten (2, 3):

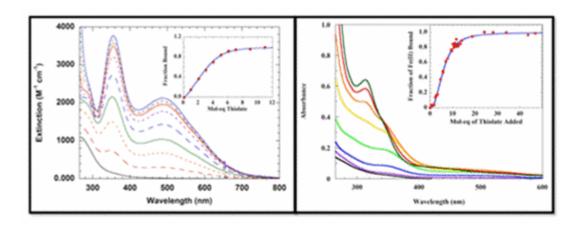


Abbildung 1: Links: Titration gelösten Eisens [ferrous iron] unter Bedingungen, die ungeplant eine Spur Luft in das Experiment gelangen lassen. Kleine Graphik darin: Die inkorrekten Daten folgen präzise der Gleichgewichts-Thermodynamik. Rechts: das gleiche Experiment, aber mit einer angemessen strikten Abwehr von Luft. Die Daten sind total unterschiedlich. Kleine Graphik rechts: die korrekten Daten zeigen eine ausgesprochen unterschiedliche Thermodynamik.

Abbildung 1 zeigt, dass der unbeabsichtigte Eintritt einer Spur Luft ausreichte, um den Verlauf des Experimentes vollkommen zu verändern. Nichtsdestotrotz zeigen die fehlerhaften Daten ein kohärentes Verhalten und folgen einer Trajektorie, die vollkommen konsistent ist mit der Gleichgewichts-Thermodynamik. In allen Erscheinungen war das Experiment gültig. Isoliert betrachtet sind die Daten überzeugend. Allerdings sind sie vollständig falsch, weil die eingetretene Luft das Eisen chemisch modifiziert hat.

Abbildung 1 zeigt exemplarisch die Gefahr eines systematischen Fehlers. Kontaminierte experimentell oder anders gemessene Ergebnisse können sich genau wie gute Daten verhalten und daherkommen sowie rigoros validen physikalischen Theorien folgen. Lässt man hier keine Vorsicht walten, laden solche Daten zu falschen Schlussfolgerungen ein.

Ein systematischer Fehler ist seiner Natur nach schwer zu erkennen und zu entfernen. Zu den Methoden der Entfernung gehören sorgfältige Kalibrierung der Instrumente unter Bedingungen, die mit der Messung oder dem Experiment identisch sind. Methodisch unabhängige Experimente, die das gleiche Phänomen behandeln, bieten eine Möglichkeit, die Ergebnisse zu prüfen. Sorgfältige Aufmerksamkeit bzgl. dieser Verfahren ist Standard in den experimentellen physikalischen Wissenschaften.

Die jüngste Entwicklung einer neuen und höchst genauen Atomuhr zeigt die extreme Vorsicht, die Physiker walten lassen, wenn sie systematische Fehler eliminieren wollen. Kritisch für die Erreichung einer Genauigkeit von 10^-18 Sekunden war die Ausmerzung eines systematischen Fehlers, den die Schwarzkörperstrahlung des Instrumentes selbst erzeugte (4).

Abbildung 2 [oben rechts]: Nahaufnahme der neuen Atomuhr. Das Zeitmess-Element ist ein Cluster fluoreszierender Strontium-Atome, eingehüllt in ein optisches Netz. Thermisches Rauschen wird entfernt mittels Daten eines Sensors, der die Schwarzkörper-Temperatur des Instrumentes misst.

Abschließend hierzu: Ein systematischer Fehler mittelt sich mit wiederholten Messungen nicht heraus. Die Wiederholung kann den Fehler sogar verstärken. Wenn systematische Fehler nicht eliminiert werden können, um deren Existenz man aber weiß, müssen Angaben zur Unsicherheit zusammen mit den Daten angezeigt werden. In graphischen Präsentationen gemessener oder gerechneter Daten wird der systematische Fehler durch Balken der Fehlerbandbreite repräsentiert (1). Jene Balken geben Aufschluss über die Zuverlässigkeit des Ergebnisses.

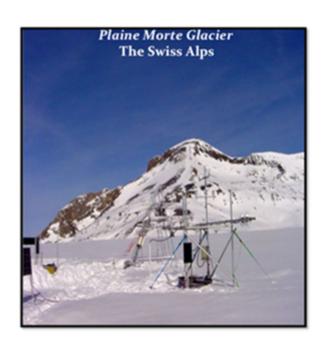
2. Systematische Fehler bei Temperaturmessungen

2.1 Lufttemperatur auf dem Festland

Während des größten Teils des 20.
Jahrhunderts wurden die Temperaturen auf dem Festland mittels eines
Thermometers gemessen, in dem sich eine Flüssigkeit hinter Glas befand.
Es war eingebettet in eine Wetterhütte (5, 6). Nach etwa 1985 kamen
Thermistoren oder Platin-Widerstands-Thermometer (PRT) zum Einsatz, die sich in einer unbelüfteten zylindrischen Plastikumhüllung befanden. Dies erfolgte in Europa, den Anglo-Pazifischen Ländern und den USA.

Seit dem Jahr 2000 platzierte das Climate Research Network der USA Sensoren in einer belüfteten Umhüllung, die ein Trio von PRTs enthielten (5, 7, 8, 9). Eine belüftete Schutzhülle enthält einen kleinen Ventilator, der für einen Austausch der Luft im Inneren der Hülle mit der Außenluft sorgt.

Unbelüftete Sensoren stützen sich auf vorherrschenden Wind zur Ventilation. Sonnenstrahlung kann die Umhüllung des Sensors aufheizen, was die Innenluft um den Sensor erwärmt. Im Winter kann aufwärts gerichtete Strahlung durch die Albedo einer schneebedeckten Erdoberfläche ebenfalls einen Warm-Bias erzeugen (10). Zu bedeutenden systematischen Messfehlern kommt es, wenn die Windgeschwindigkeit unter 5 m/s liegt (9, 11).



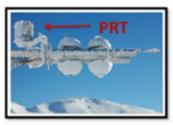




Abbildung 3: Der Plaine Morte Glacier in der Schweiz. Hier wird gezeigt, wie das Experiment der Kalibrierung des Lufttemperatur-Sensors von Huwald et al. während der Jahre 2007 und 2008 durchgeführt worden ist (12). Eingebettet: Nahaufnahmen der PRT und Schall-Anemometer-Sensoren. Bild: Bou-Zeid, Martinet, Huwald, Couach, 2.2006 EPFL-ENAC.

Bei den während der Jahre 2007 und 2008 durchgeführten Kalibrierungs-Experimenten auf dem Gletscher (Abbildung 3) wurde die Feld-Genauigkeit des RM Young PRT innerhalb einer unbelüfteten Umhüllung über einer schneebedeckten Oberfläche getestet. Im Labor kann der RM Young Sensor mit einer Genauigkeit von ±0,1°C anzeigen. Die Genauigkeit auf dem Feld wurde bestimmt durch den Vergleich von Lufttemperaturen, gemessen mittels eines Schall-Anemometers, wobei der Effekt ausgenutzt wird, dass die Temperatur Einfluss auf die Schallgeschwindigkeit in der Luft hat. Dies ist unabhängig von Strahlung und Windgeschwindigkeit.

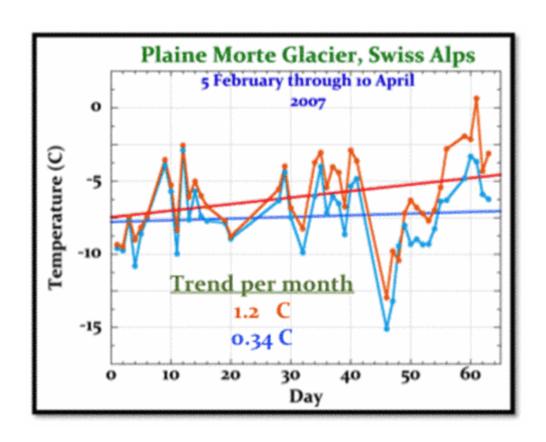


Abbildung 4: Gleichzeitig aufgezeichnete Temperaturtrends auf dem Plaine Morte-Gletscher von Februar bis April 2007. $(\frac{3}{4})$, Sonic anemometer, and; $(\frac{3}{4})$, RM Young PRT probe.

Abbildung 4 zeigt, dass bei identischen Umwelt-Bedingungen der RM Young-Sensor deutlich höhere winterliche Lufttemperaturen aufgezeichnet hat als das Schall-Anemometer. Die Neigung des RM Young-Temperaturtrends ist auch mehr als dreimal größer. Verglichen mit einem üblichen Mittel würde der Fehler von RM Young einen unechten Erwärmungstrend in ein globales Temperaturmittel einbringen. Die noch größere Bedeutung dieses Ergebnisses ist, dass RM Young im Design und der Reaktion sehr ähnlich ist den verbesserten Temperaturmessungen, die weltweit seit etwa 1985 verwendet werden.

Abbildung 5 zeigt ein Histogramm des

systematischen Temperaturfehlers, der beim RM Young in Erscheinung tritt.

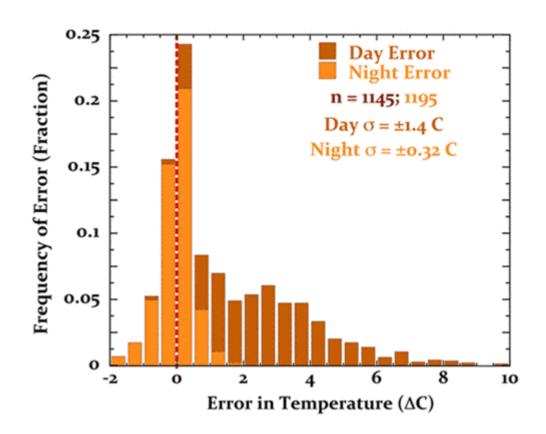


Abbildung 5: Systematischer Fehler von RM Young auf dem Plaine Morte-Gletscher. Der Fehler tagsüber beträgt 2.0°C ± 1.4°C, der Fehler nachts 0.03°C ± 0.32°C.

Die systematischen Fehler von RM Young bedeuten, dass im Falle des Fehlens eines unabhängigen Kalibrierungs-Instrumentes jedwede gegebene tägliche Mitteltemperatur eine damit verbundene Unsicherheit von 1°C ± 1.4°C aufweist [an 1s uncertainty]. Abbildung 5 zeigt, dass diese Unsicherheit weder zufällig verteilt noch konstant ist. Sie kann nicht entfernt werden durch Mittelung individueller Messungen oder wenn man Anomalien heranzieht. Die Subtraktion des mittleren Bias' wird nicht die normale 1s-Unsicherheit [?] entfernen. Fügt man die Temperaturaufzeichnung der RM Young-Station in ein globales Mittel ein, wird dies den mittleren Fehler mit hineintragen.

Vor der Inklusion in einem globalen Mittel werden Temperaturreihen individueller meteorologischer Stationen statistischen Tests der Datenqualität unterzogen (13). Von den Lufttemperaturen weiß man, dass sie eine Korrelation von R = 0,5 über Entfernungen von etwa 1200 km zeigen (14, 15). Der erste Test der Qualitätskontrolle jeder gegebenen

Stationsaufzeichnung enthält einen statistischen Check der Korrelation mit Temperaturreihen benachbarter Stationen. Abbildung 6 zeigt, dass eine mit dem RM Young-Fehler kontaminierte Temperaturreihe diesen grundlegendsten aller Tests bestehen wird. Außerdem wird die irrige RM Young-Aufzeichnung jeden einzelnen statistischen Test bestehen, der bzgl. der Qualitätskontrolle von Aufzeichnungen meteorologischer Stationen weltweit durchgeführt wird.

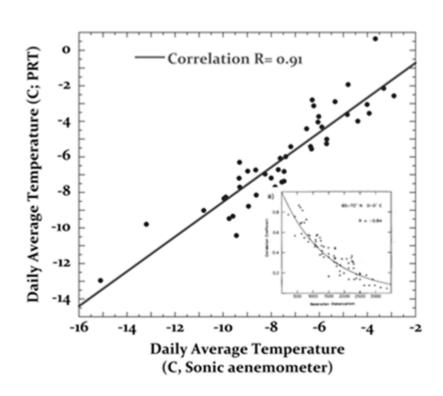


Abbildung 6: Korrelation der RM Young-

Temperaturmessungen mit jenen des Schall-Anemometers. Eingebettet: Abbildung 1a aus (14), die Korrelationen von Temperaturaufzeichnungen zeigt von meteorologischen Stationen im terrestrischen Netz 65° bis 70°N, 0° bis 5° E. Bei einer Korrelation von 0,5 beträgt die Länge bis zu 1400 km.



Abbildung 7: Kalibrierungs-Experiment an der University of Nebraska in Lincoln (aus (11), Abbildung 1); E, MMTS shield; F, CRS shield; G, the aspirated RM Young reference. Abbildung 7 zeigt das screen-type [?] Kalibrierungs-Experiment an der University of Nebraska. Jeder Typ enthielt den identischen HMP45C-Sensor (11). Die Referenz-Temperaturen der Kalibrierung wurden mittels eines belüfteten RM Young PRT erhalten, eingestuft als akkurat bis < ±0.2°C bei einer Sonneneinstrahlung unter 1100 W/m².

Diese unabhängigen Kalibrierungs-Experimente testeten die Auswirkung einer Vielfalt von allgemein verwendeten Typen zur Genauigkeit von Lufttemperatur-Messungen durch PRT (10, 11, 18). Unter den Typen waren auch das allgemeine Cotton Regional Shelter (CRS, Stevenson screen) und der MMTS-Screen, der jetzt allgemein verwendet wird in den USHCN-Daten.

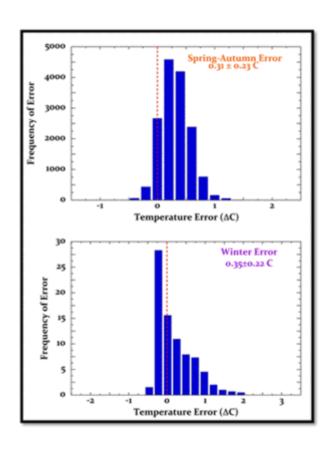


Abbildung 8: Mittlerer systematischer Messfehler eines HMP45C-Sensors innerhalb eines MMTS über einer Gras-Oberfläche (oben) und einer schneebedeckten Oberfläche (unten) (10, 11).

Abbildung 8 oben zeigt den mittleren systematischen Messfehler einer MMTS-Umhüllung, der auf eine PRT-Temperaturmessung angewendet wird. Den Fehler fand man während des Kalibrierungs-Experimentes der Abbildung 7 (11). Abbildung 8 unten

zeigt die Ergebnisse einer unabhängigen PRT/MMTS-Kalibrierung über einer schneebedeckten Oberfläche (10). Die mittlere jährliche systematische Unsicherheit, die von dem MMTS erzeugt wird, kann aus diesen Daten berechnet werden zu 1s = 0.32°C ± 0.23°C. Die verzerrte Warm-Bias-Verteilung des Fehlers über Schnee ist größenordnungsmäßig ähnlich der unbelüfteten RM Young-Hülle beim Plaine Morten-Experiment (Abbildung 5).

Abbildung 9 zeigt den mittleren systematischen Messfehler erzeugt von einer PRT-Stichprobe innerhalb einer traditionellen CRS-Umhüllung (11).

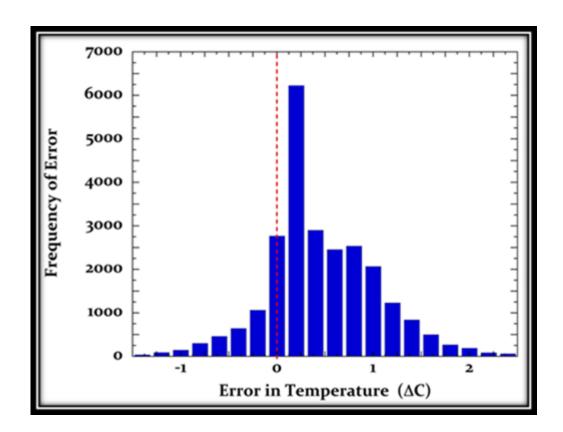


Abbildung 9: der mittlere systematische Tag-Nacht-Messfehler, erzeugt von einer PRT-Temperaturstichprobe innerhalb einer traditionellen CRS-Hütte.

Der Warm-Bias in den Daten ist offensichtlich, ebenso wie die Nicht-Normalverteilung des Fehlers. Die systematische Unsicherheit der CRS-Hütte betrug 1s = 0.44°C ± 0.41°C. Die HMP45C-PRT-Stichprobe ist mindestens genauso akkurat wie das traditionelle LiG-Thermometer innerhalb der Wetterhütte (19, 20). Mittels des

PRT/CRS-Experimentes kann man dann eine untere Grenze der systematischen Messunsicherheit abschätzen, der in den Festlands-Temperaturaufzeichnungen im gesamten 19. und fast dem ganzen 20. Jahrhundert enthalten ist.

2.2 Wassertemperatur

Obwohl erhebliche
Bemühungen
aufgewendet wurden,
um die
Wassertemperaturen
besser zu verstehen

(21 bis 28), gab es nur sehr wenige Feld-Kalibrierungs-Experimente der Wassertemperatur-Sensoren. Eimermessungen sowie solche in Kühlwasser von Schiffen ergaben den Hauptanteil von Messungen der

Wassertemperatur Anfang und Mitte des 20. Jahrhunderts. Auf Fest- und Treibbojen montierte Sensoren kamen seit etwa 1980 immer stärker zum Einsatz. Inzwischen dominieren sie die

Messungen der Wassertemperatur (29). Die Aufmerksamkeit gilt den Kalibrierungs-Studien dieser Instrumente.

Die von Charles Brooks im Jahre 1926 durchgeführten Reihen-Experimente sind bei weitem die

umfassendsten Feld-Kalibrierungen von Messungen der Wassertemperatur mit Eimern und im Kühlwasser von Schiffen, die jemals von einem einzelnen individuellen Wissenschaftler durchgeführt worden waren (30). Abbildung 10 zeigt typische Beispiele des systematischen Fehlers dieser Messungen, die Brooks gefunden hatte.

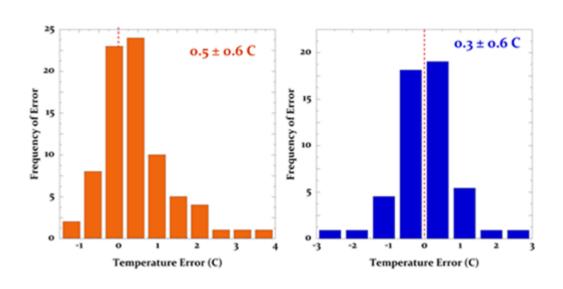


Abbildung 10: Systematischer Messfehler in einem Satz von Messungen der Wassertemperatur im Kühlwasser- (links) und mit Eimermessungen (rechts) wie von Brooks beschrieben (30).

Brooks stellte auch einen Mann ab, der die Messungen an Bord des Schiffes überwachen sollte, nachdem er seine Experimente abgeschlossen hatte und von Bord gegangen war. Die Fehler nach seinem Verlassen des

Schiffes waren etwa doppelt so groß als mit ihm an Bord. Die einfachste Erklärung hierfür ist, dass die Sorgfalt schwand, vielleicht zurück zum Normalen, wenn niemand schaute. Dieses Ergebnis verletzt die

Standard-Hypothese, dass Fehler von Temperatursensoren für jedes einzelne Schiff konstant sind.

Im Jahre 1963
beschrieb Saur das
größte FeldKalibrierungsExperiment von
Thermometern in

Kühlwasser, durchgeführt von Freiwilligen an Bord von 12 Transportschiffen des US-Militärs, die vor der US-Pazifikküste operierten (31). Das Experiment enthielt auch 6826 Beobachtungs-Paare.

Abbildung 11 zeigt die experimentellen Ergebnisse einer Fahrt eines Schiffes.

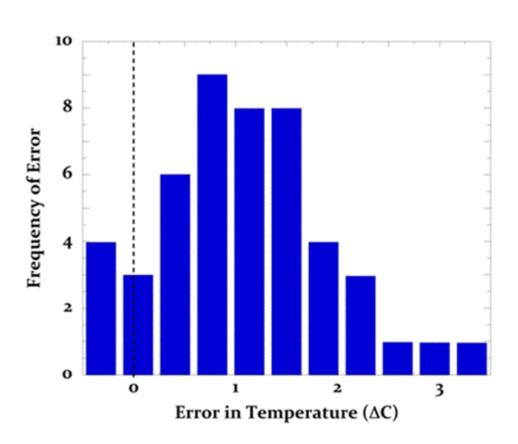


Abbildung 11:

Systematischer Fehler in gemessenen Kühlwasser-Temperaturen an Bord eines Militär-Transportschiffes, das im Juni/Juli 1959 operierte. Der mittlere systematische Bias und die

Unsicherheit in diesen Daten beträgt 1s = 0.9°C ± 0.6°C.

Saur bezeichnete die Abbildung 11 als "eine typische Verteilung der Unterschiede", die auf den verschiedenen Schiffen

aufgetreten waren. Die ±0.6°C-Unsicherheit hinsichtlich des mittleren systematischen Fehlers ist vergleichbar mit den von Brooks genannten Werten in Abbildung 10.

Saur schloss seinen

Bericht mit den Worten: "Der mittlere Bias der gemessenen Meerwasser-Temperaturen beim Vergleich mit den Wassertemperaturen an der Ozeanoberfläche wird innerhalb des 95%-

Vertrauensintervall s abgeschätzt mit $0,67^{\circ}C \pm 0,33^{\circ}C \text{ auf}$ der Grundlage einer Stichprobe von 12 Schiffen. Die Standardabweichung der Unterschiede zwischen den Schiffen wird mit 0,9°C geschätzt. Folglich sind die

in Gegenwart und Vergangenheit gemessenen Wassertemperaturdat en ohne verbesserte Qualitätskontrolle zum größten Teil nur geeignet für allgemeine klimatologische Studien". Saurs Sorgfalt ist

aufschlussreich, wurde aber offensichtlich von Konsens-Wissenschaftlern missbraucht.

Messungen mittels
Bathythermographen
(BT) und EinmalBathythermographen
(XBT) haben
ebenfalls bedeutend

zu den Wassertemperatur-Aufzeichnungen beigetragen (32). **Extensive BT und** XBT-Kalibrierungs-Experimente zeigten multiple Quellen systematischer Fehler, hauptsächlich durch mechanische

Probleme und Kalibrierungsfehler (33 bis 35). Relativ zu einem reversing Thermometer-Standard [?] zeigten BT-Feldmessungen einen Fehler von ±s = 0.34°C ± 0.43 °C (35). Diese

Standardabweichung ist mehr als doppelt so groß wie wie die vom Hersteller genannte Genauigkeit von ±0,2°C und reflektiert den **Einfluss** unkontrollierter Feldvariablen.

Die SST-Sensoren in

treibenden und festen Bojen wurden während des 20.Jahrhunderts niemals feldkalibriert, so dass keine allgemeine Schätzung systematischer Messfehler vorgenommen werden konnte.

Allerdings hat Emery einen 1s = ±0.3°C-Fehler geschätzt mittels eines Vergleichs der Wassertemperatur von Treibbojen, die sich nicht weiter als 5 km voneinander entfernt hatten

(28).

WassertemperaturMessungen bei
Entfernungen unter
10 km werden als
übereinstimmend
betrachtet.

Eine ähnliche Größenordnung des Bojenfehlers von ±0,26°C wurde relativ zu den Wassertemperaturdat en gefunden, die aus Advanced Along-Track Scanning Radiometer (AATSR)-Satellitendaten abgeleitet worden waren. Die Fehlerverteilungen waren nicht-normal.

In noch jüngerer Zeit wurden ARGO-

Bojen feldkalibriert gegen sehr genaue CTD-Messungen (CTD =conductivitytemperature-depth). Sie zeigten mittlere RMS-Fehler von $\pm 0,56$ °C (37). Dies ist größenordnungsmäßig ähnlich der

gemessenen mittleren Differenz von ±0,58°C in buoy-Advanced Microwave Scanning Radiometer (AMSR)-Satellitendaten (38).

3.Diskuss ion

Bis vor Kurzem (39, 40)

waren systemati sche Temperatu rsensor-Messfehle

r niemals erwähnt worden bei der Berichter stattung

bzgl. Ursprung, Bewertung und Berechnun g der

globalen mittleren Lufttempe ratur. Auch in Fehlerana

lysen hatten sie niemals Eingang gefunden

(15, 16, 39 bis 46). Selbst nach der Nennung

systemati scher Fehler in der veröffent lichten

Literatur ln letzter Zeit wird iedoch das

Central Limit Theorem herangezo gen um abzuschät

zen, dass diese sich zu Null mitteln (36).

Allerding sind systemati sche Temperatu rsensor-

Fehler weder zufällig verteilt noch zeitlich,

räumlich oder von Instrumen t zu Instrumen t

konstant. Es gibt keinen theoretis chen Grund zu

erwarten, dass diese Fehler dem Central

Limit Theorem folgen (47, 48) oder dass solche

Fehler reduziert oder eliminier t werden durch

Mittelung multipler Messungen selbst Wenn diese

Messungen millionen fach durchgefü hrt werden.

Eine vollständ 1ge Inventur der Beiträge

zur Unsicherh eit in den Aufzeichn ungen der

Lufttempe ratur muss den systemati schen Messfehle

r des Temperatu rsensors selbst enthalten

tatsächli ch muss sie damit beginnen (39).

Die WMO bietet nützliche Ratschläg e an hinsichtl

ich systemati scher Fehler (20). Es heißt

dort in Abschnitt

1.6.4.2.3
Abschätzu
ng des

wahren Wertes zusätzlic he Bemerkung en:

In der Praxis enthalten Messungen sowohl zufällige

als auch systemati sche Fehler. In jedem Falle

muss der gemessene mittlere Wert um den systemati

schen Fehler korrigier t werden, soweit dieser

bekannt ist. Wenn man das tut, bleibt die

Schätzung des wahren Wertes ungenau wegen der

zufällige n Fehler und wegen iedweder unbekannt er

Komponent en des systemati schen Fehlers. Der

Unsicherh eit des systemati schen Fehlers sollten

Grenzen gesetzt werden. Sie sollten den

Zufallsfe hlern hinzugefü gt werden, um die

Gesamt-Unsicherh eit zu ermitteln Solange iedoch

die Unsicherh eit des systemati schen Fehlers

nicht in Wahrschei nlichkeit s-Termen ausgedrüc kt und

geeignet mit dem Zufallsfe hler kombinier t werden

kann, ist das Vertrauen snīveau unbekannt Es ist

daher wünschens wert, dass der systemati sche

Fehler vollständ 19 bestimmt wird.

Bei der Erstellun g der globalen mittleren Lufttempe

ratur lagen Angaben der WMO bisher bei der

Erstellun g der globalen mittleren Temperatu r brach.

Systemati sche Sensorfeh ler bei Messungen der Luft-

und Wassertem peratur waren beklagens wert

gering geachtet worden, und es gab nur sehr

wenige Feld-Kalibrier ungen. Nichtsdes totrotz

wird aus den berichtet en Fällen klar, dass die

Aufzeichn ung der Lufttempe ratur kontamini ert ist

mit einem sehr signifika nten Niveau systemati

scher Messfehle r. Die Nicht-Normalitä t

systemati scher Fehler bedeutet, dass die Subtrakti

on eines mittleren Bias' die Messungen auigkeit des

globalen Temperatu rmittels nicht beseitige n wird.

Außerdem ist die Größenord nung des systemati schen

Fehlerbia s' der Messungen von Luftund Wassertem

peratur offensich tlich genauso räumlich und

zeitlich variabel wie die Größenord nung der Standarda

bweichung der systemati schen Unsicherh eit über

den mittleren Fehlerbia s. Das heißt, der

mittlere systemati sche Fehlerbia s über Schnee

auf dem Plaine Morte-Gletscher betrug 2°C,

iedoch nur 0,4°C über Schnee in Lincoln, Nebraska.

Ahnliche Differenz en wurden von Brooks und Saur

auch beim Fehlermit telwert von Kühlwasse

gemeldet. Daher wird die Eliminier ung eines mittleren

Bias' einen geschätzt en Betrag immer die Größenord

nungs-Mehrdeuti gkeit des verbleibe nden mittleren

Bias' hinterlas sen. In jeder vollständ igen

Fehler-Evaluieru ng wird die verbleibe nde

Unsicherh eit des mittleren Bias' mit der 1s-Standarda

bweichung der Messunsic herheit zur Gesamt-

Unsicherh eit verschmel zen.

Eine

vollständ 1ge Evaluieru ng systemati scher

Fehler liegt jenseits dieser Analyse. Allerding

s kann ein Satz geschätzt er Unsicherh eits-

Balken infolge des systemati schen Fehlers

in der Aufzeichn ung der globalen mittleren Lufttempe

ratur berechnet werden unter der Vorausset zung,

dass die oben beschrieb enen Fehler repräsent

ativ sind (Abbildun g 12).

Die Unsicherh

eits-Bandbreit e in Abbildung **12** (rechts)

reflektie rt ein Verhältni S systemati scher

Fehler zwischen Wasserund Festlands

Temperatu r von 0,7 zu 0,3. Quadriert bildet die

Kombinati on von Eimerund Kühlwasse rmessunge

n die SST-Unsicherh eit vor 1990. Im gleichen

Zeitinter vall bildete der systemati sche

Fehler der PRT/CRS-Sensoren (39, 40)die

Unsicherh eit der Festlands

Temperaturen.

Treibboje n leisteten einen teilweise Beitrag

(0,25) zu der Unsicherh eit bei der Wassertem

peratur zwischen 1980 und 1990. Nach 1990 wurde die

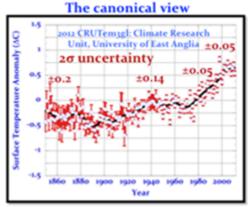
Fehlerban dbreite weiterhin stetig reduziert was den

zunehmend en Beitrag und die kleineren Fehler

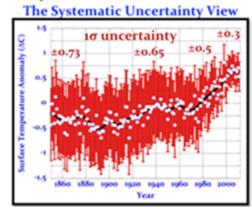
der MMTS (Festland) und Treibboje n (Wasserob

erfläche) reflektie rt.

Uncertainty and the global air temperature record



http://www.cru.uea.ac.uk/cru/data/ temperature/crutem3gl.txt C. P. Morice, et al. (2012) J. Geophys. Res. 117(D8), Do8101



Lower Limit Estimate

Abbildung 12: *Die* globale mittlere Lufttempe ratur im

Jahre 2010, entnommen der Website der

Climate Research Unit (CRU), Universit y of East

Anglia, UK (hier). Links: Unsicherh eits-

Bandbreit **e** aufgrund der Beschreib ung auf

der CRU-Website. Rechts: Fehlerban dbreite der

Unsicherh eit aufgrund geschätzt er systemati

scher Fehler der Sensormes sungen innerhalb

der Landund Wasser-Aufzeichn ungen. Weiteres

im Text.

Abbildung **12** (rechts) ist sehr

wahrschei nlich eine genauere Repräsent ation des

Wissensst andes als Abbildung **12** (links), jedenfall

s was die Rate oder Größenord nung der Anderung der

global gemittelt en Anderung der Lufttempe

ratur seit 1850 angeht. Die überarbei tete

Unsicherh eits-Bandbreit e repräsent iert

einen nichtnormalen systemati schen Fehler.

Daher verliert der mittlere Trend der Lufttempe

ratur jedweden Status als wahrschei nlichster

Trend.

Schließli ch widmet Abbildung 13 der

instrumen tellen Auflösung der historisc hen

meteorolo gischen Thermomet er Aufmerksa mkeit.

Abbildung 13 provozier te einige wütende Zwischenr

ufe aus dem Publikum Īn Sizilien, die nach

dem Vortrag gefolgt wurden von einigen

sehr groben Angriffen und einer netten E-Mail-

Diskussio n. Die hier vorgebrac hten Argumente

waren vorherrschend.

Die instrumen

telle Auflösung definiert das Limit der Messgenau

igkeit **Measurem** ent detection limit] Beispiels

weise waren unter den besten historisc hen

Thermomet ern vom 19. bis Mitte des 20. Jahrhunde

rts 1°C-Einteilun gen. Die Best-Case-Temperatu

rauflösun g unter Laborbedi ngungen beträgt daher

±0,25°C. Darüber kann es keinen Streit geben.

Die Standard-Eimermess ungen der Wassertem peratur

der Challenge r-Reise hatte ebenfalls eine 1°C-

Abstufung Damit kommt das gleiche Limit der Auflösung

zur Anwendung

Die besten

Thermomet er zur Messung des Kühlwasse rs bei

amerikani schen Schiffen enthielte 1°C-Abstufung

en; bei britische n Schiffen waren es 2°C. Die

beste Auflösung ist demnach ±(0,25 bis

0,5)°C. Dies sind die bekannten Quantität en.

Auflösung **S** -Unsicherh eiten wie systemati sche

Fehler mitteln sich nicht heraus. Kenntnis

der Messgrenz en der Instrumen te-Klassen

gestattet uns die Abschätzu ng der Auflösung **S** -

Unsicherh eit in jeder zusammeng estellten historisc

hen Aufzeichn ung der Lufttempe ratur.

Abbildung 13 zeigt die Grenzen der Auflösung

Darin wird die historisc he instrumen telle

±2s-Auflösung vergliche n mit der ±2s-Unsicherh

eit in der veröffent lichten Temperatu

Zusammens tellung von Berkeley Earth. Die

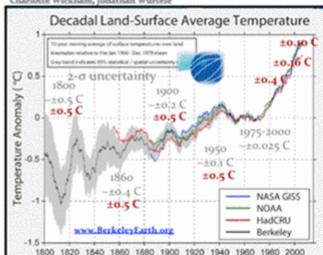
Analyse lässt sich genauso gut anwenden

auf die veröffent lichten Temperatu rreihen vom GISS

oder der CRU/UKMet welche die gleichen Unsicherh

eitsgrenz en aufweisen

Uncertainty in Global Temperature Records: less than the instrumental resolution limit Berkeley Earth Methodology Robert Rohde, Judith Curry, Don Groom, Robert Jacobsen, Richard Muller (chair), Saul Perlmutter, Arthur Rosenfeld, Charlotte Wickham, Jonathan Wurtele



Best Possible USCRN aspirated PRT 1σ Resolution: ±0.02 C

10 Instrumental Resolution

18th Century Min-Max: ±0.25 C 19th Century Land: ±0.25 C 19th Century SST: ±0.25 C

20th Century (Early-Mid) Land and SST LiG thermometers Smallest division: 1 C Resolution limit: ±0.25 C

20th Century (Mid-Late)

Land and SST LiG thermometers Smallest division: 0.5 C Resolution limit: ±0.125 C

20th Century (Late) MMTS PRT: ±0.1 C

Buoy Thermister: ±0.002 C

Entire 20th Century **Ship Engine Intake Thermometers** Smallest division: 1 C

Resolution limit: ±0.25C

Abbildung Trend der

globalen gemittelt en Lufttempe ratur von Berkeley

Earth mit den veröffent Lichten ±2s-Unsicherh

eitsgrenz en in grau. Die zeitliche ±2s-Auflösung

ist rot eingezeic hnet. Rechts findet sich eine

Zusammens tellung der best resolutio n Limits in blau

der historisc hen Temperatu rsensoren aus

denen die globalen Auflösung s-Limits berechnet worden

sind.

Die global kombinier te

instrumen telle Auflösung wurde mit den gleichen

Teilbeitr agen berechnet wie die oben genannte

Abschätzu ng des unteren Limits des systemati

schen Messfehle rs. Das heißt 0,30 zu 0,70

Land-zu Wassertem peratur-Instrumen ten, und der

veröffent lichte fraktiona le Gebrauch ieder

Instrumen tenart (Land: CRS VS. MMTS, and; SS:

buckets VS. engine intakes VS. Buoys).

Die Aufzeichn ung zeigt, dass während

der Jahre 1800 von bis 1860 die veröffent lichten

globalen Unsicherh eits-Limits von im Feld

gemessene n meteorolo gischen Temperatu ren

gleich sind der Messungen unter bestmögli chen

Laborbedingungen.

Nach etwa 1860 bis zum Jahr

2000 ist die veröffent lichte Auflösung kleiner

als die Auflösung s-Limits der Instrumen te

selbst. Seit mindesten s 1860 wurde die Genauigke

it aus dünner Luft hervorgez aubert.

Findet irgendje mand die

veröffen tlichten Unsicher

heiten glaubwür dig?

Alle Ingenieur

e und Experimen talwissen schaftler könnten nach der

Lektüre dieses Beitrags schockier t sein. Zumindest

war das bei mir so. Ein Espresso hat mir geholfen.

Die Leute, die die globalen instrumen tellen

Aufzeichn ungen zusammens tellen, haben ein experimen

telles Limit stiefmütt erlich behandelt das

sogar noch grundlege nder ist als systemati

sche Messfehle r: Die Messgrenz en [detectio

n limits] ihrer Instrumen te. Sie haben dem keinerlei

Aufmerksa mkeit geschenkt

Auflösung

s-Limits und systemati sche Messfehle r durch

das Instrumen t selbst legen niedriger e Grenzen

der Unsicherh eit fest. Die in der Konsens-

Klimatolo gle engagiert en Wissensch aftler

haben beides kaum beachtet.

Das ist

fast so, als ob keiner von ihnen iemals eine

Messung durchgefü hrt oder sich jemals mit einem

Instrumen t abgemüht hätte. Es gibt keine

andere rationale Erklärung für diese Missachtu ng als

eine ausgepräg te Ignoranz gegenüber experimen

tellen Verfahren

Die hier entwickel

te Unsicherh eits-Abschätzu ng zeigt, dass die

Rate oder die Größenord nung der Anderung der

globalen Lufttempe ratur seit 1850 nicht genauer

bekannt sein kann als mit ±1°C vor 1980 oder innerhalb

von ±0,6°C nach 1990, jedenfall im 95%-

Intervall

Rate und Größenord nung der

Temperatu ränderung seit 1850 ist buchstäbl ich

unbekannt Es gibt keinerlei Unterstüt zung für jedwedes

"beispiel los" in den Aufzeichn ungen der Lufttempe

ratur.

Behauptun gen über die höchste

Temperatu jemals, selbst auf der Grundlage von

0,5°C-Differenz en, sind völlig unhaltbar und ohne

jede Bedeutung

All diese Debatten

um die höchste Lufttempe ratur iemals sind

nicht besser als theologis che Streitere

ien über das Unausspre chliche. Es sind nach den

Worten von William F. Buckley "langweil

ige Spekulati onen über das inhärent Unbekannt

e".

Es gibt in den Temperatu raufzeich

nungen keinerlei Stützung für irgendwel che

Notfälle bzgl. Klima. Außer vielleich t ein

Notfall der scheinbar en Kompetenz der AGW-

Konsens-Wissensch aftler.

4. Danksagun

gen: Ich danke Prof. Hendrik Huwald und Dr.

Marc Parlange von der Ecole Polytechn ique

Federale de Lausanne (EPFL), CH-1015 Lausanne,

Schweiz, für die großzügig e Uberlassu ng der

Sensor-Kalibrier ungsdaten VOM Plaine Morte

Gletscher die Eingang in die Abbildung en 4, 5

und 6 gefunden haben. Diese Arbeit wurde

ohne jede externe Zuwendung geleistet

5. Reference S

[1] JCGM, Evaluatio

n of measureme nt data Guide to the expressio

n of uncertain ty in measureme nt 100:2008,

Bureau Internati onal des Poids et Mesures: Sevres,

France.

```
[2]
Frank,
P., et
al.,
```

Determina tion of ligand binding constants for the

ironmolybdenu M cofactor of nitrogena

se: monomers, multimers and cooperati ve

behavior. J. Biol. Inorg. Chem., 2001. 6(7): p.

683-697.

[3] Frank, P. and K.O. Hodgson,

Cooperati vity and intermedi ates in the equilibri

um reactions of Fe(II,III) with ethanethi

olate in **N** – methylfor mamide solution. J. Biol.

```
Inorg.
Chem.,
2005.
10(4):
373-382.
```

[4] Hinkley, N., et al., An Atomic Clock

with 10-18 Instabili ty. Science, 2013.

341(p. 1215-1218

[5]
Parker,

D.E., et al., Interdeca dal changes of

surface temperatu re since the late nineteent h

century. J. Geophys. Res., 1994. 99 (D7):

p. 143 143 99.

[6] Quayle,

R.G., et al., Effects of Recent Thermomet er

Changes in the Cooperati ve Station Network.

Bull. Amer. Met. Soc., 1991. 72(11):

```
p .
1718-1723
 doi:
10.1175/1
520-0477
1991)072<
```

1718:EORT CI>2.0.CO; 2.

[7]
Hubbard,

K.G., X. Lin, and C.B. Baker, On the USCRN Temperatu

re system. J. Atmos. Ocean. Technol., 2005.

22(p. 1095-1101

[8] van der

Meulen, J.P. and Τ. Brandsma, Thermomet er screen

intercomp arison in De Bilt (The Netherlan ds), Part

I:

Understan ding the weatherdependent temperatu

re differenc es). Internati onal Journal

of Climatolo gy, 2008. 28(3): p. 371-387.

[9] Barnett, A., D.B. Hatton, and D.W. Jones,

Recent Changes ln Thermomet er Screen Design

and Their Impact in Instrumen ts and Observing Methods

WMO Report No. 66. J. Kruus, Editor. 1998,

World Meteorlog ical Organizat lon: Geneva.

[10] Lin, X., K.G. Hubbard, and C.B. Baker, Surface

Air Temperatu re Records Biased by Snow-

Covered Surface. Int. J. Climatol. 2005. 25(p.

1223-1236 ; doi: 10.1002/j oc.1184.

[11]

Hubbard, K.G. and X. Lin, Realtime data filtering

models for air temperatu re measureme nts.

```
Geophys.
Res.
Lett.,
2002.
29 (10):
p. 1425
```

1-4; doi: 10.1029/2 001GL0131 91.

[12]

Huwald, H., et al., Albedo effect on radiative

errors in air temperatu re measureme nts.

Water Resorces Res., 2009. 45 (p. W08431;

1-13.

```
[13]
Menne,
M.J. and
C.N.
```

Williams, Homogeniz ation of Temperatu re Series via

Pairwise Compariso ns. J. Climate, 2009. 22(7): p.

1700-1717

[14]
Briffa,
K.R. and

P.D. Jones, Global surface air temperatu

re variation s during the twentieth century:

Part 2 implicati ons for largescale high-

frequency palaeocli matic studies. The Holocene,

1993. 3(1): p. 77-88.

[15]
Hansen,

J. and S. Lebedeff, Global Trends of Measured Surface

Air Temperatu re. J. Geophys. Res., 1987.

92 (D11): **p**. 13345-133 **72.**

[16]

Brohan, P., et al., Uncertain ty estimates

1n regional and global observed temperatu

re changes: A new data set from 1850. J.

```
Geophys.
Res.,
2006.
111(p.
D12106
1-21;
```

doi:10.10 29/2005JD 006548; see http://ww W.cru.uea

.ac.uk/cr u/info/wa rming/.

[17] Karl,

T.R., et al., The Recent Climate Record: What it

Can and Cannot Tell Us. Rev. Geophys., 1989.

27(3): p. 405-430.

```
[18]
Hubbard,
K.G., X.
```

Lin, and E.A. Walter-Shea, The Effective ness of

the ASOS, MMTS, Gill, and CRS Air Temperatu re

Radiation Shields. J. Atmos. **Oceanic** Technol., 2001.

18(6): p. 851-864.

```
[19]
MacHattie
, L.B.,
```

Radiation Screens for Air Temperatu re Measureme

```
nt.
Ecology,
1965.
46(4): p.
533-538.
```

[20] Rüedi, I., WMO Guide to Meteorolo gical

Instrumen ts and Methods of **Observati** on: WM0-8

Part I: Measureme nt of Meteorolo gical Variables

7th Ed., Chapter 1. 2006, World Meteorolo

gical Organizat lon: Geneva.

[21]

Berry, D.I. and E.C. Kent, Air-Sea fluxes

from ICOADS: the construct ion of a new

gridded dataset with uncertain ty estimates

Internati onal Journal of Climatolo

gy, 2011: p. 987-1001.

[22] Challenor

P.G. and D.J.T. Carter, On the Accuracy

of Monthly Means. Atmos. Oceanic Technol.,

```
1994.
11(5): p.
1425-1430
```

[23]

Kent, E.C. and D.I. Berry, Quantifyi ng random

measureme nt errors in Voluntary Observing Ships'

meteorolo gical observati ons. Int. J. Climatol.

```
2005.
25(7): p.
843-856;
doi:
10.1002/j
oc.1167.
```

[24] Kent, E.C. and P.G. Challenor Toward

Estimatin g Climatic Trends in SST. Part II:

Random Errors. Journal of Atmospher ic and

Oceanic Technolog y, 2006. 23(3): p. 476-486.

```
[25]
Kent,
E.C.,
       et
al., The
Accuracy
of
```

Voluntary Observing Ships' Meteorolo gical **Observati**

ons-Results of the VSOP-NA. J. Atmos. Oceanic

Technol., 1993. 10(4): p. 591-608.

[26]

Rayner, N.A., et al., Global analyses of sea

surface temperatu re, sea ice, and night marine

air temperatu re since the late nineteent h

century. Journal of Geophysic al Research-

Atmospher es, 2003. 108 (D14).

```
[27]
Emery,
```

W.J. and D. Baldwin. In situ calibrati on of

satellite sea surface temperatu re. in Geoscienc

e and Remote Sensing Symposium 1999. **IGARSS**

'99 Proceedin gs. IEEE 1999 Internati onal.

1999.

```
[28]
Emery,
W.J.,
       et
al.,
```

Accuracy of in situ sea surface temperatu res used

to calibrate infrared satellite measureme nts. J.

```
Geophys.
Res.,
2001.
106 (C2):
p.
2387-2405
```

[29] Woodruff, S.D., et al., The

Evolving SST Record from ICOADS, **1**n

Climate Variabili ty and Extremes during the Past

100 Years, S. Brönniman n, et al. eds, 2007,

Springer: Netherlan ds, pp. 65-83.

[30]

Brooks, C.F., Observing Water-Surface Temperatu

res at Sea. Monthly Weather Review, 1926.

54(6): p. 241-253.

```
[31]
Saur,
J.F.T., A
```

Study of the Quality of Sea Water Temperatu

res Reported in Logs of Ships' Weather **Observati**

```
ons. J.
Appl.
Meteorol.
  1963.
2(3): p.
417-425.
```

[32] Barnett, T.P., Long-Term Trends in Surface

Temperatu re over the Oceans. Monthly Weather

Review, 1984. 112(2): **D** . 303-312.

[33] Anderson, E.R., Expendabl e bathyther

mograph (XBT) accuracy studies; NOSC TR 550 1980,

Naval Ocean Systems Center: San Diego,

CA. p. 201.

[34]
Bralove,
A.L. and

Ε.Ι. Williams Jr., A Study of the Errors of

the Bathyther mograph 1952, National Scientifi

Laborator ies, Inc.: Washingto DC. n,

[35] Hazelwort h, J.B., Quantitat **1Ve** Analysis

of Some Bathyther mograph Errors 1966, U.S.

Naval Oceanogra phic Office Washingto DC.

[36] Kennedy, J.J., R.O. Smith, and N.A.

Rayner, Using **AATSR** data to assess the

quality of in situ seasurface temperatu re

observati ons for climate studies. Remote Sensing

of Environme nt, 2012. 116(0): p. 79-92.

[37] Hadfield, R.E., et al., On the accuracy

of North Atlantic temperatu re and heat storage

fields from Argo. J. Geophys. Res.: Oceans,

```
2007.
112 (C1):
p.
C01009.
```

[38]

Castro, S.L., G.A. Wick, and W.J. Emery,

Evaluatio n of the relative performan ce of sea surface

temperatu re measureme nts from different types of

drifting and moored buoys using satellite

-derived reference products. Geophys. Res.:

Oceans, 2012. 117 (C2): **D** . C02029.

[39] Frank, Uncertain ty in the Global

Average Surface Air Temperatu re Index: A

Represent ative Lower Limit. Energy & Environme

```
nt, 2010.
21(8): p.
969-989.
```

```
[40]
Frank,
```

Imposed and Neglected Uncertain ty in the

Global Average Surface Air Temperatu re Index.

Energy & Environme nt, 2011. 22(4): p. 407-424.

[41] Hansen, J., et al., GISS analysis of

surface temperatu re change. J. Geophys.

```
Res.,
1999.
104 (D24):
p.
30997-310
22.
```

```
[42]
Hansen,
J., et
al.,
Global
Surface
```

Temperatu re Change. Rev. Geophys., 2010.

48(4): p. RG4004 1-29.

[43]
Jones,

P.D., et al., Surface Air Temperatu re and

its Changes Over the Past 150 Years. Rev.

Geophys., 1999. 37(2): p. 173-199.

[44]

Jones, P.D. and T.M.L. Wigley, Correctio ns to

pre-1941 SST measureme nts for studies of long-

term changes in SSTs, in Proc. Int. COADS

Workshop, **H**.F. Diaz, K. Wolter, and S.D. Woodruff,

Editors. 1992, NOAA Environme ntal Research

Laborator les: Boulder, CO. p. 227—237.

[45] Jones, P.D. and T.M.L. Wigley, Estimatio

n of global temperatu re trends: what's

important and what isn't. Climatic Change, 2010.

100(1): p. 59-69.

```
[46]
Jones,
P.D.,
```

T.M.L. Wigley, and P.B. Wright, Global temperatu

re variation s between 1861 and 1984. Nature,

```
1986.
322(6078)
: p.
430-434.
```

[47]

Emery, W.J. and R.E. Thomson, Data Analysis

Methods ln Physical Oceanogra phy. 2nd ed. 2004,

Amsterdam:

Elsevier.

[48]
Frank,

Negligenc e, Non-Science, and Consensus

Climatolo gy. Energy & Environme nt, 2015. 26(3): p.

391-416.

```
[49]
Folland,
C.K., et
al.,
```

Global Temperatu re Change and its Uncertain ties

Since 1861. Geophys. Res. Lett., 2001.

28(13): p. 2621-2624

Link:

https://w attsupwit hthat.com /2016/04/ 19/system atic-

error-inclimatemeasureme nts-thesurfaceair-

temperaturererecord/

Übersetzt von Chris

Frey EIKE