

S. U., N. Q.

TAIF

Arbeitsgruppe ①

AEROGEOGRAPHISCHE UNTERSUCHUNGEN

ÖBEREN INNTAL

von

H. HEINZ, W. SEIBERL

[1993, Wien]

1. Einleitung / Allgemeines

Die geophysikalische Basisvermessung des Oberinntals erfolgte im Zuge der aeromagnetischen Be-  
fliegung Westösterreichs und Tirols (Aero德utschlands). Die  
Messkampagne wurde im Rahmen eines Gemeinschafts-  
projektes des Bundes, der Bundesländer und der  
Wirtschaft durchgeführt. Die Durchführung oblag einem  
ausländischen Reisegepanther (Hunting Geology &  
Geophysics LTD.; UK). Die Integration der Daten in das  
gesamtösterreichische Kartenwerk erfolgte durch SEIBERL  
1991.

Bei der Beifliegung kam ein Flächenflugzeug des  
Typs Piper Navajo zum Einsatz.

Die Komponenten der Helausrüstung:

- Protonenpräzessionsmagnetometer, Geometrics G-804
- Datenerfassungsgerät, Geometrics G-704
- Magnetbandgerät, Kennedy 9200
- Flugwegkamera, Vinten (35 mm)
- Doppelnavigationsanlage, Decca 72

Der Sensor des Magnetometers war starr am Heck  
des Fluggeretes montiert. Der Tagessang wurde  
durch eine in der Nähe des Flughafens Innsbruck

Bibliothek der Geologischen Bundesanstalt
Wissenschaftliches Archiv
Inv.Nr. A 1001 R
Standort R
Ordnungs-Nr.
Vertraulichkeit 2 AZ.:

eingerichtete Dauerregistrierstationen erfasst.

Die Messprofilabstände wurden mit 2,2 km, die Abstände der Kontrollprofile mit 11 km festgelegt; die Messprofile hatten generell N-S Richtung, die Kontrollprofile verliefen rechtwinklig dazu.

• Jenseits wurde die Totalintensität, die – als Betrag des Totalfeldvektors  $\vec{T}$  – neben der Inklination den aussagekräftigsten und bedeutendsten Parameter für die Analyse magnetischer Anomalien darstellt. Die Ergebnisse sind in Form von Isoanomalienplänen der Totalintensität zusammengefaßt.

Detaillierte Ausführungen zu Messmethodik, Theorie und Ausweitung, deren Darlegung den Rahmen dieses Beitrages sprengen würde, finden sich in: GUTDEUTSCH & SEIBERL 1987, HEINZ et al. 1988, HEINZ & SEIBERL 1990 a.

## 2. Ergebnisse (Abb. 1)

Abb. 1

Ausschnitt aus der geomagnetischen Karte Westösterreichs, aus: HEINZ & SEIBERL 1990, Tafel 8. Die Grenzen der Flugliniengitter und die Umrisse des Blattes 144, Laaerberg, sind markiert. Isolinienabstand = 2 nT, in Gebieten mit kurzwelligen Strukturen 10 bzw. 20 nT. Strichlaut: 0 - Isolinie. Kurze Striche weisen in relative Minima.

### ANMERKUNG:

) Die Abb. 1 sollte A4-Format haben (wie beschildertes Muster), wird kaum innerhalb des Kapitels 2 übersetzt eingefügt werden.

<sup>⑧ Einführung!</sup>  
Abhängig von der topographischen Struktur wurden  
verschiedenartige Messflugpläne ("Flughorizonte") gewählt;  
im konkreten Fall waren dies 3000 bzw. 4000 m über  
Normal (Adria) Null.

Die westlichen österreichischen Bundesländer sind durch zwei typische magnetische Signaturen gekennzeichnet.

Der Hauptteil des Landes Karinthia wird durch ein ruhiges Muster dominiert, das auch große Gebiete Südwestdeutschlands beherrscht. Typische Kennzeichen dieses Musters sind sehr flache Amplituden und vollständig schwach ausgeprägte, langwellige Anomalien (z.B. westlich von Innsbruck).

Nördlich und südöstlich dieser ruhigen Signatur beherrschen deutliche unterschiedbare Strukturen das Anomalienbild. Es sind dies kurzwellige Anomalien mit steilen Gradienten und kleinen Störamplituden westlich und östlich des Unterengadiner Fensters. Eine Ausnahme bildet hier der nördliche Abschluß des Unterengadiner Fensters selbst (zwischen Naudas und Laudeck) mit einem relativen Minimum und flachen Gradienten.

Die Anomalien im Westen des Fensters sind deutlich schwächer ausgeprägt als jene östlich davon (etwas über  $20\text{nT}$  gegenüber  $>300\text{nT}$ ); neben den Anomalien im Bereich der penninischen Fenster am Alpenostrand zählen letztere zu den stärksten im Ostalpenraum (vgl. HEINE 1989).

Die Komplexität der Strukturen in diesem Bereich (südwestlich von Innsbruck bzw. westlich des Timmelsjochs) läßt sich auf Überlagerungs-

effekte, zuvergrößern durch die magnetische Großstruktur mit dem Zentrum bei Berchtesgaden, zurückzuführen. Die Einflüsse dieser Großstruktur sind bis in das Unterengadiner Fenster nachzuweisen.

Der deutliche NE-SW-Trend der Isolinien (vgl. auch Abb. 2) stellt die westliche Begrenzung der Berchtesgadener Anomalie dar. Dieser Trend läßt sich vom Feuerthalpensee bis in den Bayrischen Wald verfolgen.

### Abb. 2<sup>1)</sup>

Isoanomalenkarte der Republik Österreich, Blattschluss ÖK. 1:50 000, Blatt 147, Landdeck (reduziert). Höhenflughöhen: N-Tet: 3000m über NN, S-Tet: 4000m über NN. N-S rotlaufende Linien: Hebprofile (mit Kennziffern), E-W rotlaufende Linien: Kontrollprofile (mit Kennziffern). Kreise auf den Fluglinien: mittels 35mm-Luftbildaufnahme geortete Punkte. Isoanomalabstand: 2 nT.

Regionalfeldkonstituenten (IGRF, Internationales Geomagnetisches Referenzfeld: 1977, 7): 2,67 nT/km in Nordrichtung; 0,74 nT/km in Ostrichtung. Mittlere magnetische Inklination (Blatt 117): 63°; mittlere magnetische Deklination (Blatt 117): -2°. Mittlere Totalintensität (Blatt 117): 46 900 nT.

Kartenprojektion: Gauß-Krüger; Ellipsoid: Bessel. —

Die Darstellung ist im Kontext mit Abb. 1 zu sehen. Die Signatur des Kartenblattes zeigt lediglich den im Text erwähnten NE-SW-Trend der Isoanomaten am Westrand der Berchtesgadener Großstruktur.

### 3. Diskussion

Die ruhigen Signaturen im Alpenvorland bzw. den Nördlichen Kalkalpen im süddeutschen bzw. tirol/vorarlberger Gebiet sind dem magnetischen

1) ANMERKUNG: Die Abb. 2 kann unter A4 (wenn nötig) reduziert werden

Basement zuzuordnen. Lokale Unterschiede in der Sedimentzusammensetzung z.B. der Melane kommen als Ursache kaum in Frage, da solche Antkumulationen von Ferrimagnetita in Sedimenten lokal stärkere Höhenamplituden hervorrufen.

Der kurzwellige Anomalietyp östlich und westlich des Unterengadiner Fensters ist durch den gesamten Alpenbogen und weiter bis in die Westkarpaten zu verfolgen. Sehr eindeutig sind seine Quellen innerhalb des Tauernfensters und der Reduitz/Bernsteiner Fenstergruppe als basische Anteile ostalpinischer Ophiolitsequenzen zu identifizieren (HEINZ 1989; HEINZ & SEIBERL 1990 b).

Da die ostalpinen Amphibolite und <sup>lauende</sup> Granulite generell sehr niedrige Suszeptibilitäten haben (vgl. WEBER et al. 1983, HEINZ & PESTAL 1988) kommen solche Gesteine innerhalb des ostalpinen Kristallins als Anomaliquellen nicht in Frage. Es ist offensichtlich, daß diese unterhalb des ostalpinen Kristallinkomplexes liegen, der hier keine ausreichende Magnetifität erreicht, um intensiv magnetisch abzuschirmen. Zudem spricht für diese Interpretation das bisher einzige erednete Modell, das bisher vorliegt (GUTDEUTSCH et al. 1979).

Basierend auf geodynamischen Modellen von FRISCH (1979, 1981) wird auch die Beschita-

gadener Struktur mit der alpinen geo-dynamischen Evolution in Zusammenhang gebracht (nordpenninische ozeanische Kruste; HEINZ 1989; HEINZ & SEIBERL 1990b; HEINZ & GNOJEC 1993). Die primäre Beprägung dieser ozeanischen Entwicklung, die nur mehr aus dem magnetischen Bild erfahbar wird, ist entlang der erwähnten NE-SW-Vorzugsrichtung, die einem bedeutenden Lineament folgt, zu suchen. —

SEIBERL, W. (1991): Aeromagnetische Karte der  
Republik Österreich 1 : 1,000.000. —  
für B.-A., dica

GUTDEUTSCH, R. & SEIBERL, W. (1987): Die aeromagnetische  
Vermessung Österreichs. — Proj. Ber., Inst. f. Geol. &  
Geophys. Univ., Wien.

HEINZ, H., PESTAL, G., SEIBERL, W. & BIEDERTHANN, A. (1988):  
Auswertung aeromagnetischer Daten im Bundes-  
land Tirol. — Proj. Ber., TC 11/85, Geol. B.-A.,  
Wien.

HEINZ, H. & SEIBERL, W. (1990): Bewertung und Problematik  
ausgeophysikalischer Anomalien im österreichischen  
Bundesgebiet. — Abh. Geol. B.-A., 44, Wien.

HEINZ, H. (1989): Aeromagnetic measurements in the  
Eastern Alps: the area east of the Tauern  
Window. — Tectonophysics, 163, Amsterdam

HEINZ, H. & SEIBERL, W. (1990 b): Magnetic structures  
of the eastern Alps west of the Tauern  
Window. — Mém. Soc. géol. Fr., 156, Paris.

WEBER, F., SCHMÖLLER, R. & WALACH, G. (1983): Jahres-  
bericht 1982 über die geophysikalischen  
Untersuchungen im Rahmen des Test-  
projektes S15/15. — Iber. HSchwerpunkt S15,  
Graz.

HEINZ, H. & PESTAL, G. (1988): Geologisch-geophysikalische Analyse von Ultrabasiten aus den zentralen Höhen Tauern. — Jg. Geol. B.-R., 131, Wien.

GUTDEUTSCH, R., SEIBERL, W. & STEININGER, P. (1979): Model calculations over selected aero-magnetic anomalies in Tyrol/Austria. — EGS Transactions, 60, Washington.

FRIESE, W. (1979): Tectonic progradation and plate tectonic evolution of the Alps. — Tectonophysics, 60, Amsterdam.

FRIESE, W. (1981): Plate motions in the Alpine region and their correlation to the opening of the Atlantic ocean. — Geol. Rdsch., 70, Stuttgart.

HEINZ, H. & GNOJEK, I (1993, im Druck): Central European (Alpine-Carpathian) Belt of Magnetic Anomalies and its Geological Interpretation. — Geol. Carp., Bratislava.