

Gedanken zur Spektralanalyse

Dipl. Hydrol. U. Spank
TU- Dresden
Institut für Hydrologie und Meteorologie
Pienner Straße 23
01737 Tharandt
Tel.: 0351-463 39107
Mail: Uwe.Spank@tu-dresden.de

Tharandt, 22.09.2010

- ☞ **Turbulente Transport in der atmosphärischen Grenzschicht = Überlagerung von Luftwirbeln verschiedener Größen**
 - ☞ **unter stationären Bedingungen → Superposition von Schwingungen mit unterschiedlichen Frequenzen auffassen**
 - ☞ **Analyse der Schwingungen = Spektralanalyse**
 - ☞ von einem Messsystem kann jedoch nur eine bestimmte Größenordnung von Luftwirbeln und somit nur ein bestimmter Frequenzbereich erfasst werden
 - ☞ durch die unvollständige Erfassung → spektralen Dämpfung
 - ☞ spektrale Dämpfung = Superpositionierung verschiedener (durch Systemkomponenten verursachter) Hoch- und Tiefpassfilter
- (1) Wie kann man Schwingungen (Frequenzen) des maßgebenden Transports/ der maßgebenden Turbulenz bestimmen und darstellen → Spektralanalyse**
 - (2) Beschreibung von Spektren mit Modellen**
 - (3) Praktische Beispiele**

→ Beschränkung auf Fourier- Transformation (Fourieranalyse)

Alternativen: Wavelet- Analysen, LOMB- Scargle- Algorithmus, Autokorrelation)

Fourier- Transformation: Darstellung einer Zeitreihe durch Superpositionierung von Sinus-Funktionen

→ unterschiedliche Frequenz

→ unterschiedliche Phase

→ unterschiedliche Amplitude

Daten-/ Originalbereich

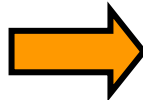
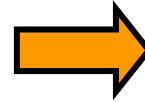


Bild-/ Spektralbereich

Direkte Fourier-Transformation (DFT)
Daten-/ Originalbereich

Bild-/ Spektralbereich

$$T_{FT}(c) = \sum_{k=0}^{n-1} \frac{x_k}{n} \cdot \exp\left(-i \cdot 2\pi c \cdot \frac{k}{n}\right)$$

$$x_k = \sum_{c=0}^{n-1} T_{FT}(c) \cdot \exp\left(i \cdot 2\pi c \cdot \frac{k}{n}\right)$$

x_k ... k-te Element der Datenreihe
 n ... Anzahl der Elemente
 c ... Wellenzahl im Bildbereich

→ DFT sehr rechenintensiv → Fast Fourier- Transformation (FFT)

→ Anzahl der Datenpunkte beschränkt auf 2^x (*Originaldatenreihe kürzen !*)

Euler- Notation: $\rho \exp(i \varphi) = \rho (\cos(\varphi) + i \sin(\varphi)) = \text{Re} + i \text{Im}$

→ **Ergebnis: Imaginäre Zahlen**

→ Betrag ρ = Amplitude der Schwingung

→ Winkel φ = Phase

→ Wellenzahl c → Frequenz

Umrechnung Wellenzahl → Frequenz

$$f_k = \frac{c_k}{n} \cdot f_M = \frac{c_k}{n \cdot T_M}$$

$$\Delta f = f_{k+1} - f_k = \frac{1}{n} \cdot f_M = \frac{1}{n \cdot T_M}$$

f_M ... Frequenz im Originalbereich

T_M ... Messintervall im Originalbereich

c_k ... k-te Wellenzahl im Bildbereich

f_k ... k-te Frequenz im Bildbereich

Δf ... Spektrale Auflösung (Bildbereich)

n ... Anzahl der Elemente

KEINE Auflösung von Frequenzen $> f_M/2 \rightarrow$ Nyquistkriterium

f_{Ny} ... Nyquist-Frequenz

$$f_{Ny} = \frac{f_M}{2} = \frac{1}{2 \cdot T_M}$$

KEINE Auflösung von Frequenzen $< f_M/n$

$c = 0 \rightarrow$ Mittelwert der Datenreihe (\sim Offset der Schwingungen)

- Phase für viele meteorologische Anwendungen nicht benötigt
- **Amplitude (Betrag der Imaginären Zahl) → Energie-/ Powerspektrum $E(c)$**

n geradzahlig: $E(c) = 2 \cdot |T_{FT}(c)|^2$ für $1 \leq c \leq \frac{n}{2} - 1$ und $E(c) = |T_{FT}(c)|^2$ für $c = \frac{n}{2}$

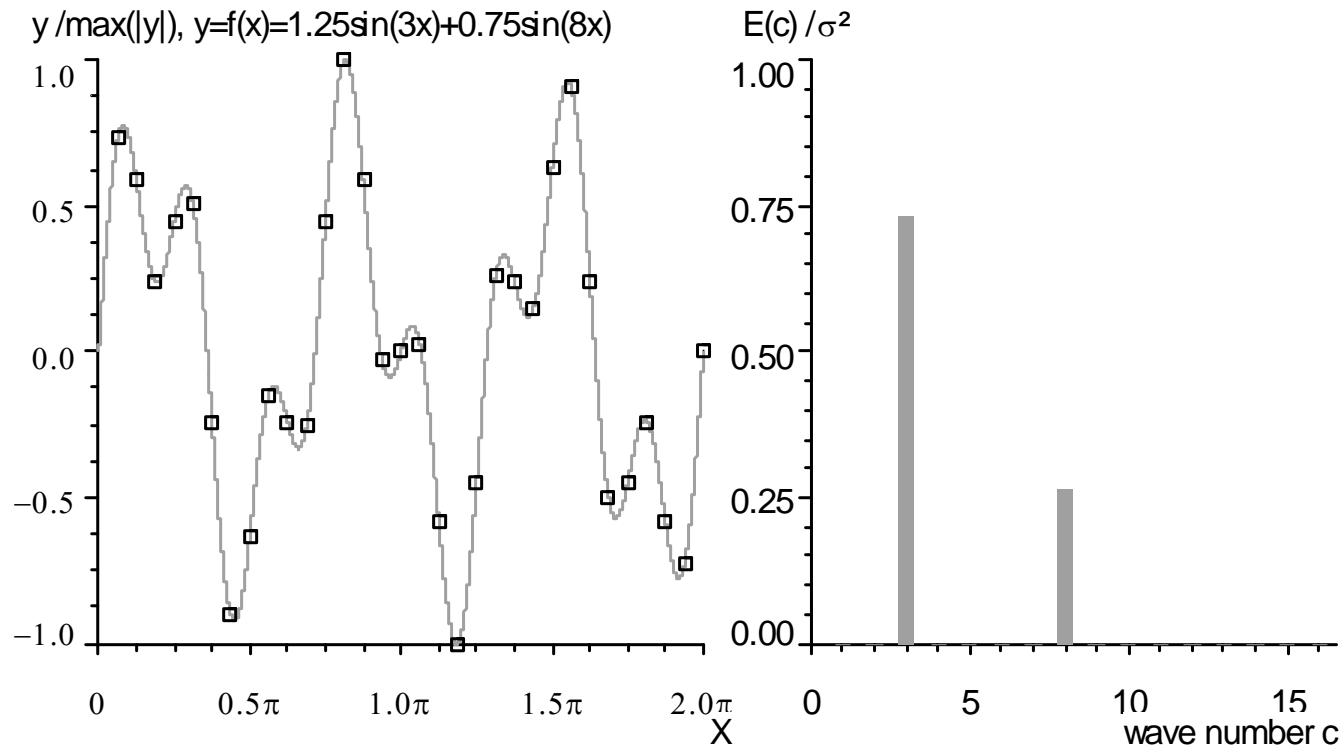
n ungerade: $E(c) = 2 \cdot |T_{FT}(c)|^2$ für $1 \leq c \leq \frac{n}{2}$

→ **Summe des Energiespektrums = nicht biaskorrigierte Varianz**

$$\sigma_{biased}^2(x) = \frac{\sum_{k=0}^{n-1} (x - \bar{x})^2}{n} = \sum_{k=1}^{n/2} E(c_k)$$

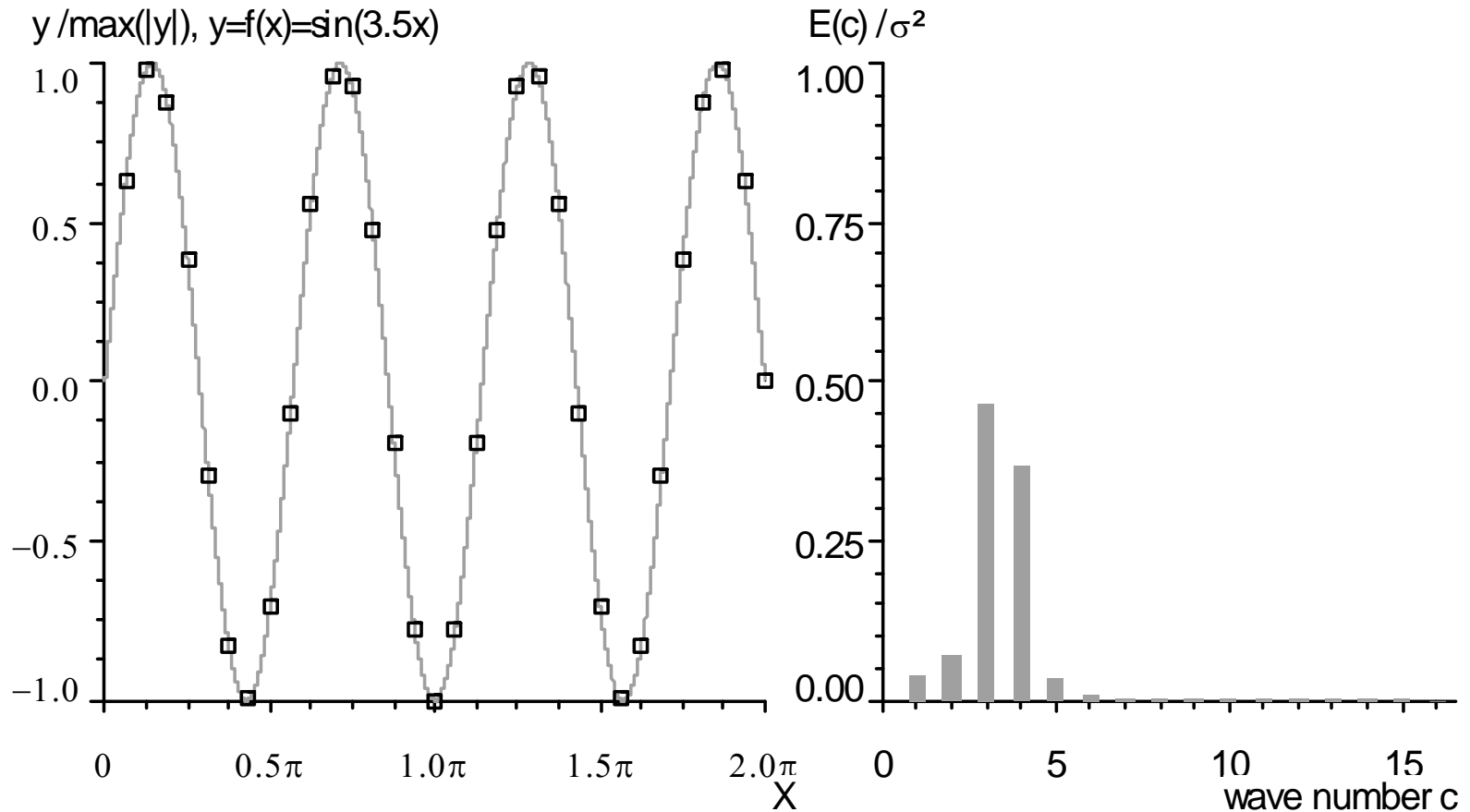
→ **Normierung mit Messfrequenz/ Spektraler Auflösung → Energiedichtespektrum** $S(f_k) = \frac{E(c_k)}{\Delta f} = E(c_k) \cdot \frac{n}{f_M} = E(c_k) \cdot n \cdot T_M$

$$\sigma_{biased}^2(x) = \sum_{f(c=1)}^{f_{NY}} \Delta f \cdot S_x(f) \rightarrow \int_{\lim f \rightarrow 0}^{\infty} S_x(f) df = \int_{\lim f \rightarrow 0}^{\infty} f \cdot S_x(f) d \log f$$



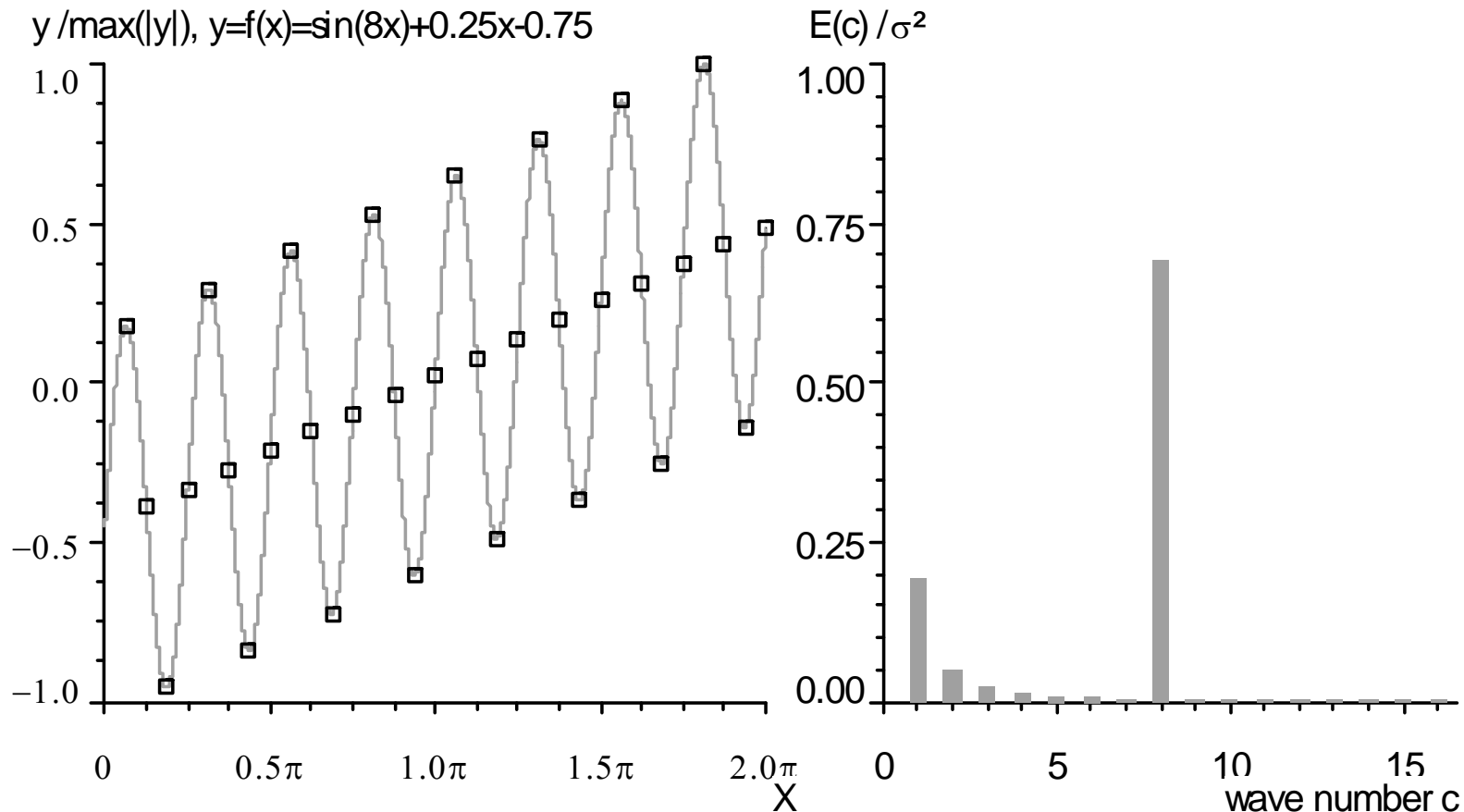
Superpositionierung von Schwingungen (Bsp. 1), links: Zeitreihe, rechts normiertes diskretes Energiespektrum

→ Abbildung ganzzahliger Wellenzahlen



Superpositionierung von Schwingungen (Bsp. 2), links: Zeitreihe, rechts normiertes diskretes Energiespektrum

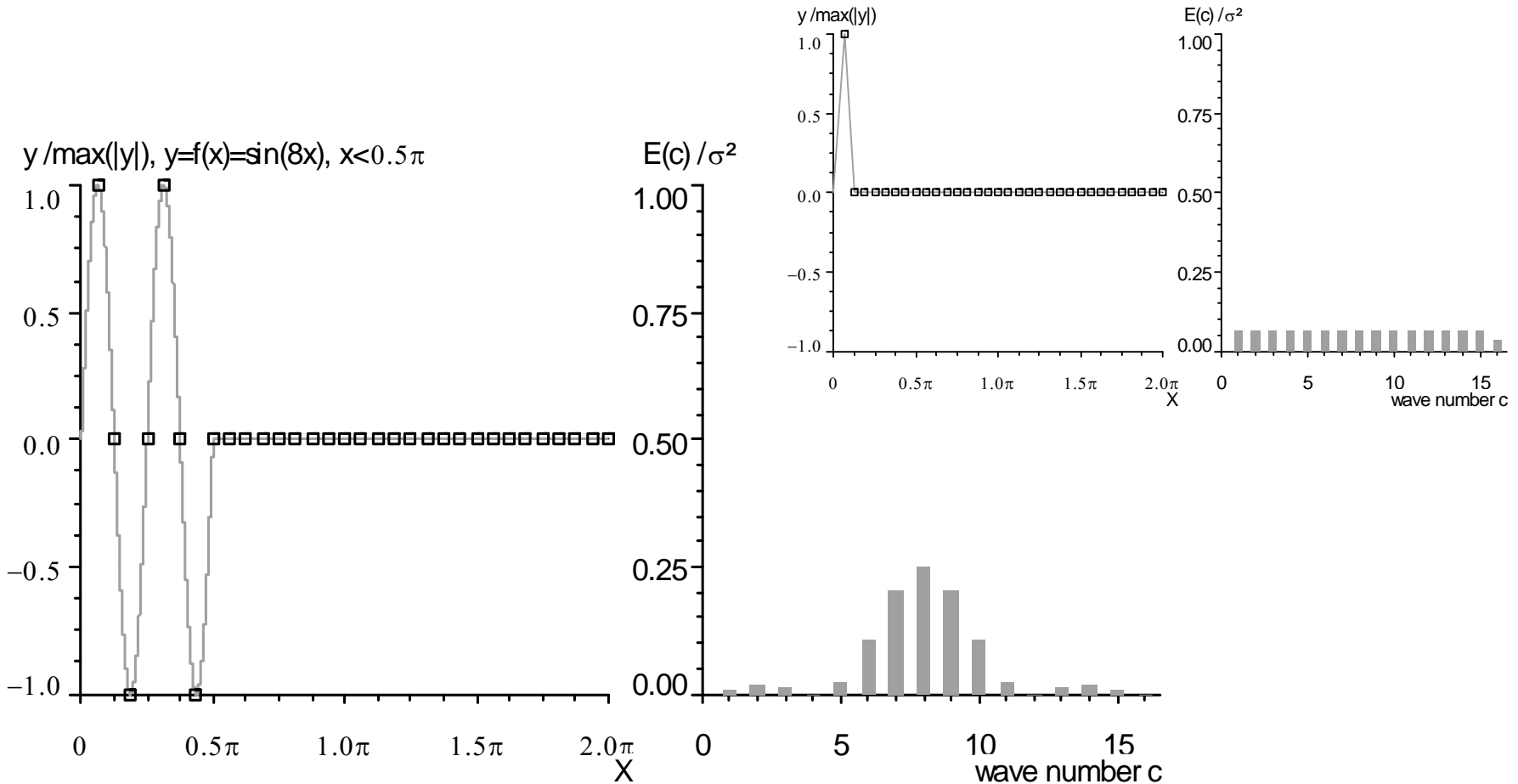
→ gebrochenzahlige Wellenzahl → NICHT abbildbare Wellenzahlen
Aufweitung des Spektrums → Rauschen



Superpositionierung von Schwingungen (Bsp. 3), links: Zeitreihe, rechts normiertes diskretes Energiespektrum

→ **linearer Trend** → **Red- Noise** (genauere Unterscheidung in Pink- $[f^{-1}]$ Noise und in eine Brown- $[f^{-2}]$ Noise)

→ **Hochpassfilter (Mindestens Detrending der Datenreihe) !!!**

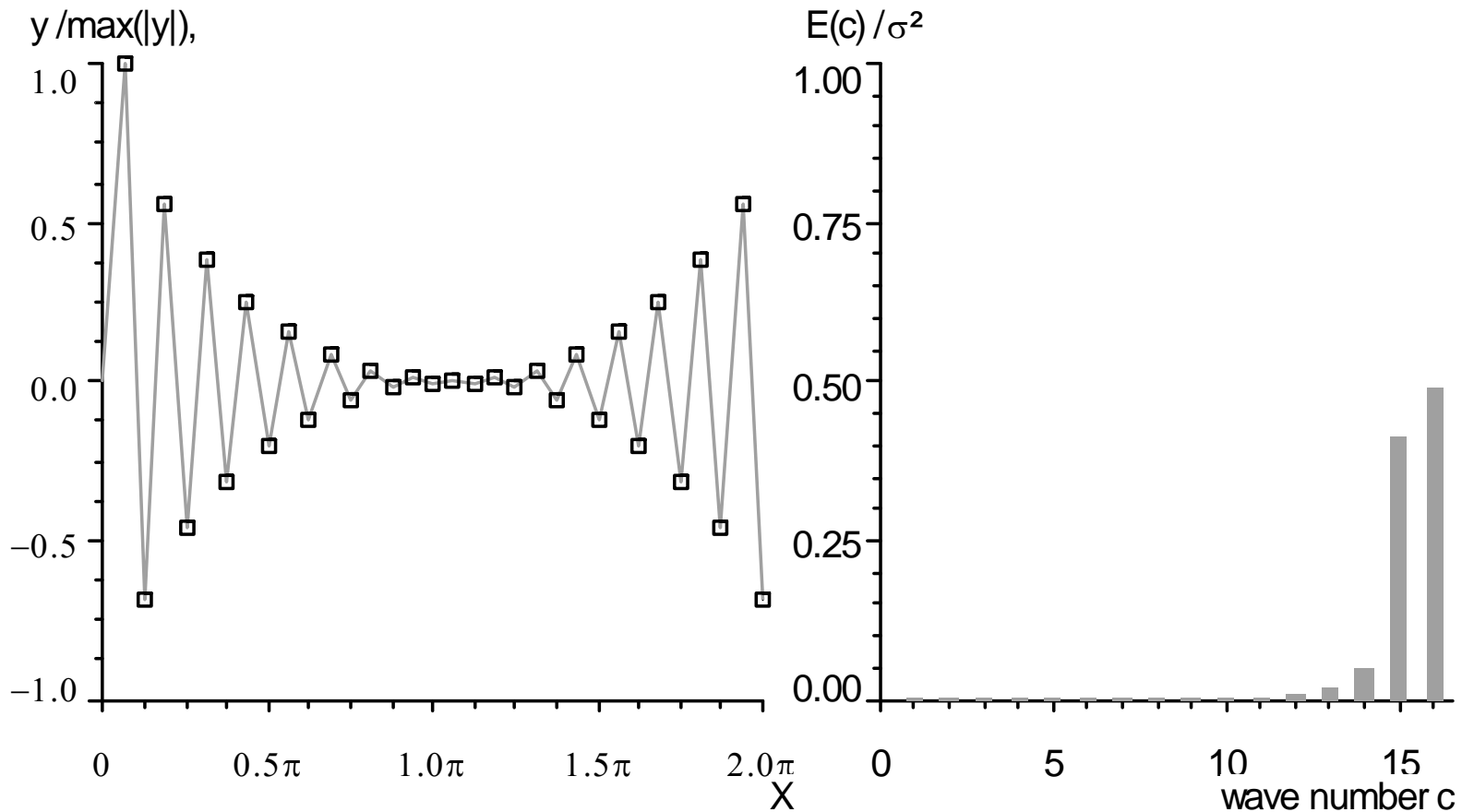


Superpositionierung von Schwingungen (Bsp. 4), links: Zeitreihe, rechts normiertes diskretes Energiespektrum

→ Leakage (Fehlende Daten/ nicht abgebildete Schwingungen) → White Noise

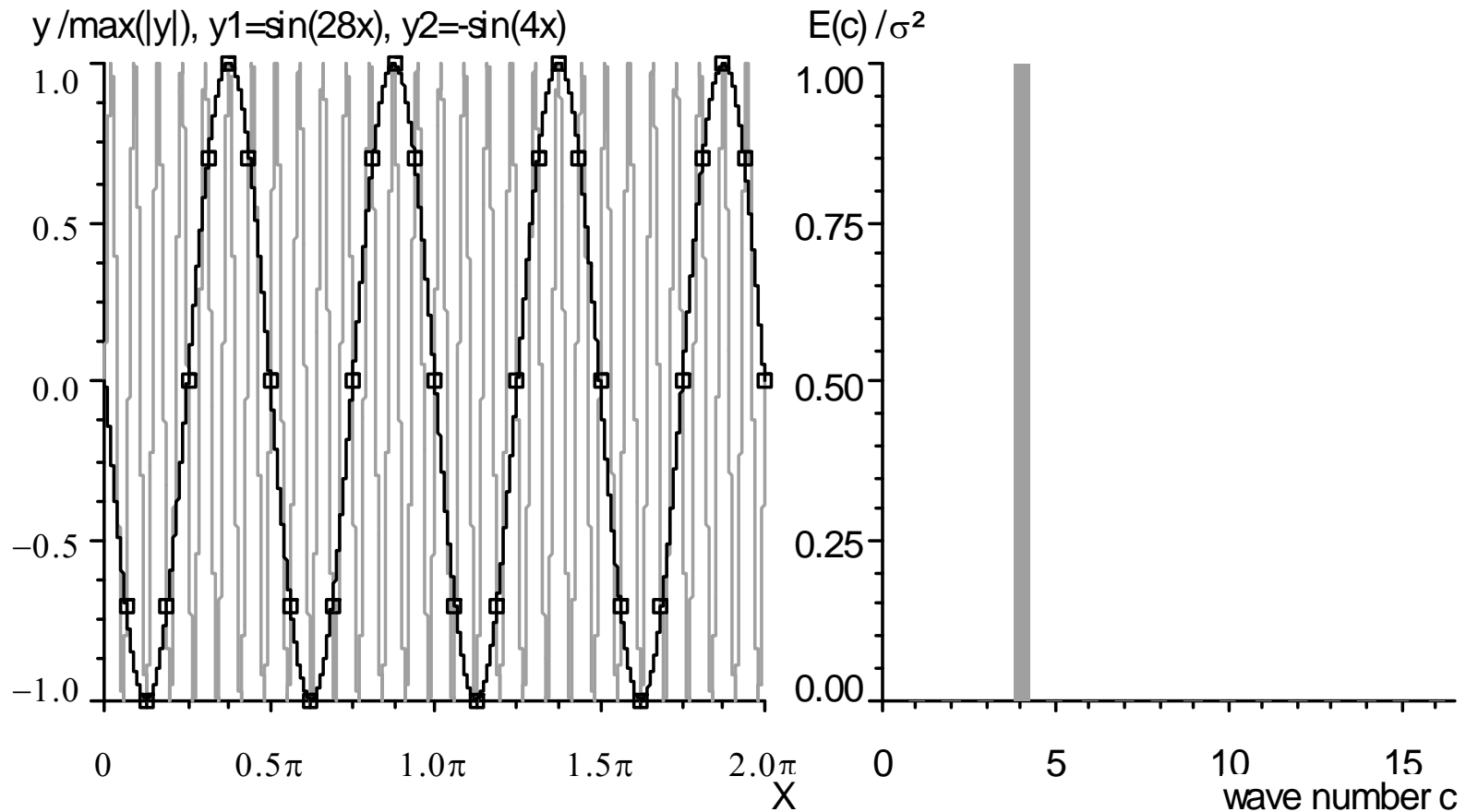
→ Datenlücken ergänzen (ABER WIE ?)

→ Messfrequenz muss zur Messwertaufösung passen !

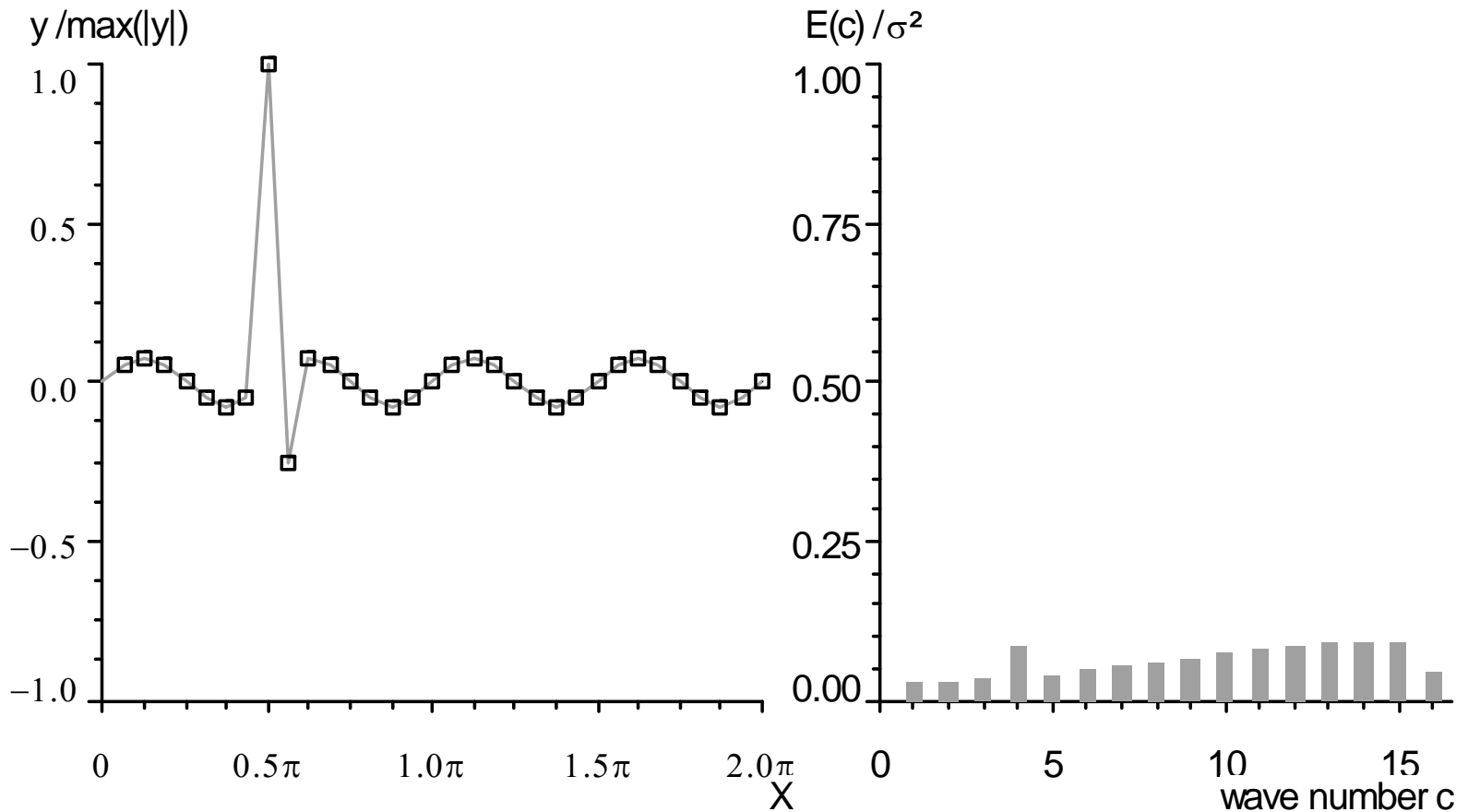


Superpositionierung von Schwingungen (Bsp. 5), links: Zeitreihe, rechts normiertes diskretes Energiespektrum

- **Ansteigen des Spektrums in höheren Frequenzen → Blue Noise** (genauere Unterscheidung Azure- $[f]$ und Purple- $[f^2]$ Noise)
- **Verschieden Ursachen:** Instationarität, nicht abbildbare hohe Frequenzen, Leakages, nicht Einhaltung des Nyquist- Kriterium



Superpositionierung von Schwingungen (Bsp. 6), links: Zeitreihe, rechts normiertes diskretes Energiespektrum
 → **Nicht Einhaltung des Nyquist-Kriteriums** (→ Frequenzen oberhalb $f_M/2$ NICHT abbildbar → werden durch niederfrequente Schwingungen interpretiert)



Superpositionierung von Schwingungen (Bsp. 7), links: Zeitreihe, rechts normiertes diskretes Energiespektrum

→ **Spikes** → **White- und Blue- Noise** (nicht vorhandene Schwingungen werden interpretiert)

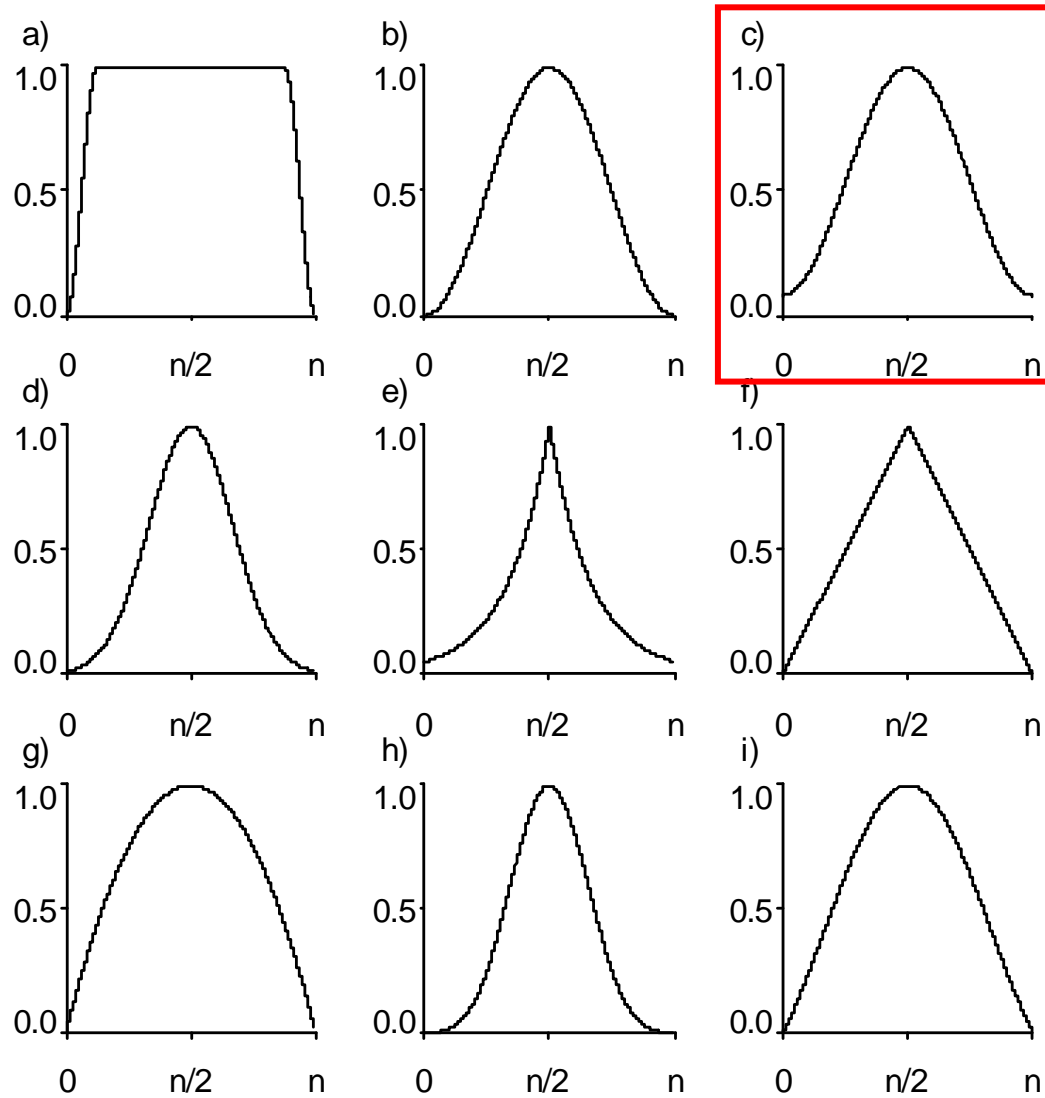
→ **Ausreißer- Tests !** (→ Was ist Ausreißer? → Faustregel > 3 bis 10σ ; 5σ → iterativer Prozess)

Probleme bei der Fourier- Analyse realer Daten

- instationäre Daten → zeitliche Veränderung des Spektrums im Datensatz (schon innerhalb einer $\frac{1}{2}$ Stunde)
- Red-, White- und Blue Noise treten gleichzeitig auf
- Nicht abbildbare Frequenzen → Frequenzkontinuum statt diskreter Frequenzen
- Datensatz nur Fenster des Spektralenbereichs (inverse Betrachtung)
 - **Data- Windowing**
- für meteorologische Anwendung → nicht der einzelne Peak sondern Verlauf des Spektrums interessant
 - **Glättung**

- Datensatz = Ausschnitt (Datenfenster) einer unendlichen Zeitreihe
- Fouriertransformation basiert auf Annahme → diese unendliche Zeitreihe beschreibbar durch Aneinanderreihung des zugrunde liegenden Datenfensters
- alle enthalten Schwingungen würden sich ins Unendliche fortsetzen
- bei meteorologischen Daten kann eine Periodizität → nur für einen bestimmten (stationären) Zeitbereich angenommen
- Daten selbst verursachen ein Leakage mit den entsprechenden Folgen
- Eindämmung dieses Problems → Schaffung eines kontinuierlichen Ein- und Austritt in das Datenfenster
 - Multiplikation des trendbereinigten Datensatzes mit einer Taper- Funktion (Window- Funktion)
 - Praktisch: häufig mit Verstärkung der Red- Noise verbunden !!?

Name der Taper- Funktion	Funktion
Cosine	$t(k) = 0.5 - 0.5 \cdot \cos\left(\frac{\pi}{\alpha \cdot n} \cdot \left(k - \frac{1}{2}\right)\right) \rightarrow k < \alpha \cdot n$ $t(k) = 1.0 \rightarrow \alpha \cdot n \leq k \leq (1 - \alpha) \cdot n$ $t(k) = 0.5 - 0.5 \cdot \cos\left(\frac{\pi}{\alpha \cdot n} \cdot \left(n - k + \frac{1}{2}\right)\right) \rightarrow k > (1 - \alpha) \cdot n$
Hanning	$t(k) = 0.5 + 0.5 \cdot \cos\left(\pi \cdot \left(\frac{2k}{n} - 1\right)\right)$
Hamming	$t(k) = 0.54 + 0.46 \cdot \cos\left(\pi \cdot \left(\frac{2k}{n} - 1\right)\right)$
Gaussian	$t(k) = \exp\left(-\frac{1}{2} \cdot \alpha^2 \cdot \left(\frac{2k}{n} - 1\right)^2\right)$
Poisson	$t(k) = \exp\left(-\alpha \cdot \left \frac{2k}{n} - 1\right \right)$
Triangle (Barlett)	$t(k) = 1 - \left \frac{2k}{n} - 1\right $
Welch (Parzen I)	$t(k) = 1 - \left(\frac{2k}{n} - 1\right)^2$
Parzen (Parzen II)	$t(k) = 1 - 6 \cdot \left(\frac{2k}{n} - 1\right)^2 + 6 \cdot \left \frac{2k}{n} - 1\right ^3 \rightarrow k \leq \frac{1}{4}n \text{ or } k \geq \frac{3}{4}n$ $t(k) = 2 \cdot \left(1 - \left \frac{2k}{n} - 1\right ^3\right) \rightarrow \frac{1}{4}n < k < \frac{3}{4}n$
Daniell	$t(k) = \frac{\sin\left(\pi \cdot \left(\frac{2k}{n} - 1\right)\right)}{\pi \cdot \left(\frac{2k}{n} - 1\right)}$



Datenfenster verschiedener Taper- Funktionen a) Cosine-, b) Hanning, c) Hamming, d) Gaussian, e) Poisson, f) Triangle, g) Welch, h) Parzen, i) Daniell- Taper

Verlauf steht im Vordergrund → meist Peaks nebensächlich

→ ABER: stehende Wellen durch Pumpen/ Ventilatoren z.B. im Ansaugschlauch von Closed- Path- EC- Systemen?

Hanning- Glätter → wiederholte Anwendung

$$\tilde{S}_x(f_k) = \frac{1}{4} \cdot (S_x(f_{k-1}) + 2 \cdot S_x(f_k) + S_x(f_{k+1}))$$

👍 nur geringe Verzerrung

👎 Betonung von Peaks, Wiederholte Ausführung

→ für kleine Datensätze oder für Untersuchungen spezieller Frequenzbereiche

Daniell- Glätter

$$\tilde{S}_x(f_k) = \frac{1}{2b+1} \cdot \sum_{j=-b}^b S_x(f_{k+j})$$

👍 einfach (~ gleitendes Mittel), wählbare Breite

👎 Verzerrung

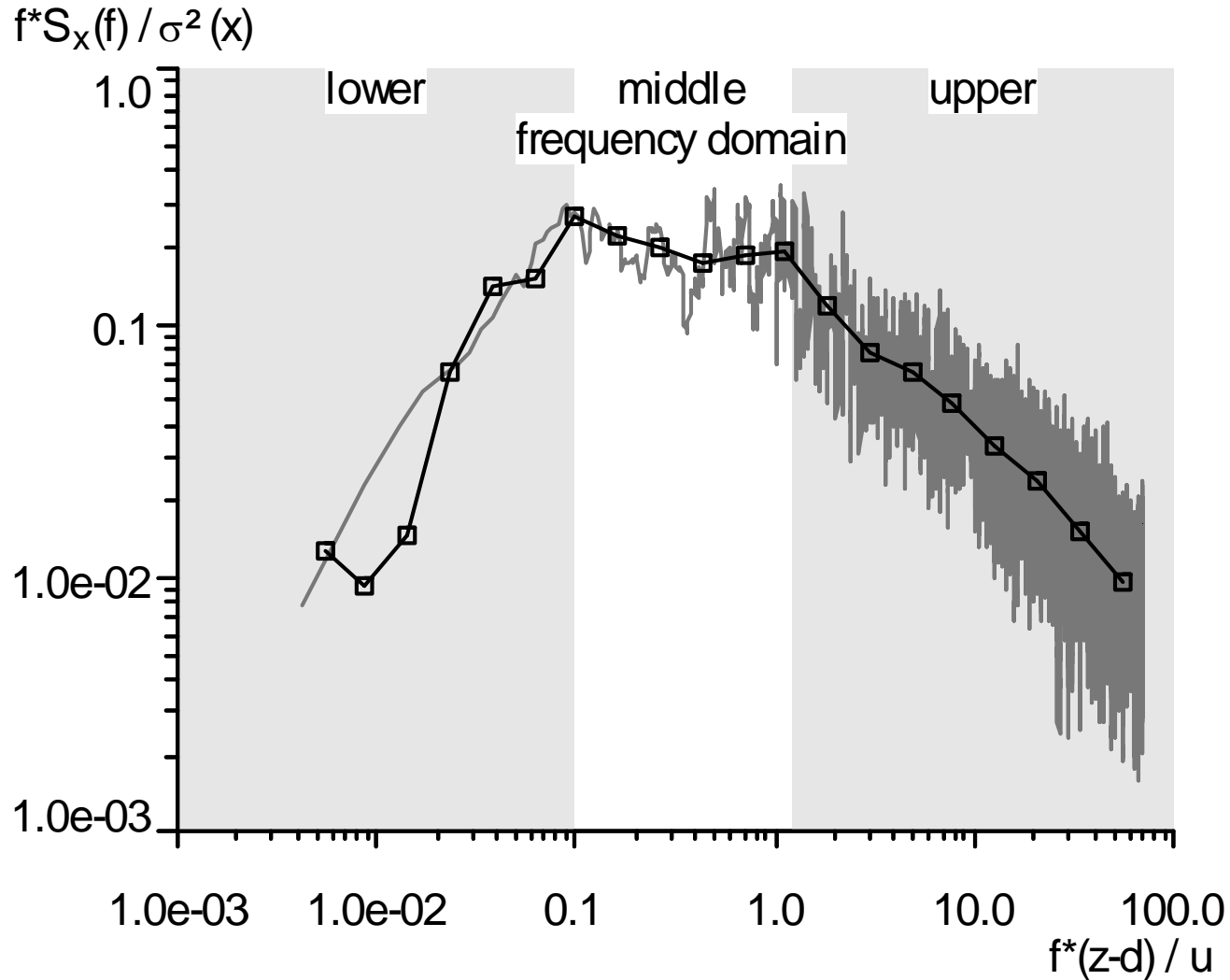
→ für Untersuchung der Form/ von Anstiegen (Slopes) des Spektrum
(Methode der Wahl bei numerischen Analysen)

Blockmittel → Logarithmische- Klassenbildung

👍 einfach, gute grafische Darstellung möglich

👎 analytische Untersuchungen ?

→ Visualisierung



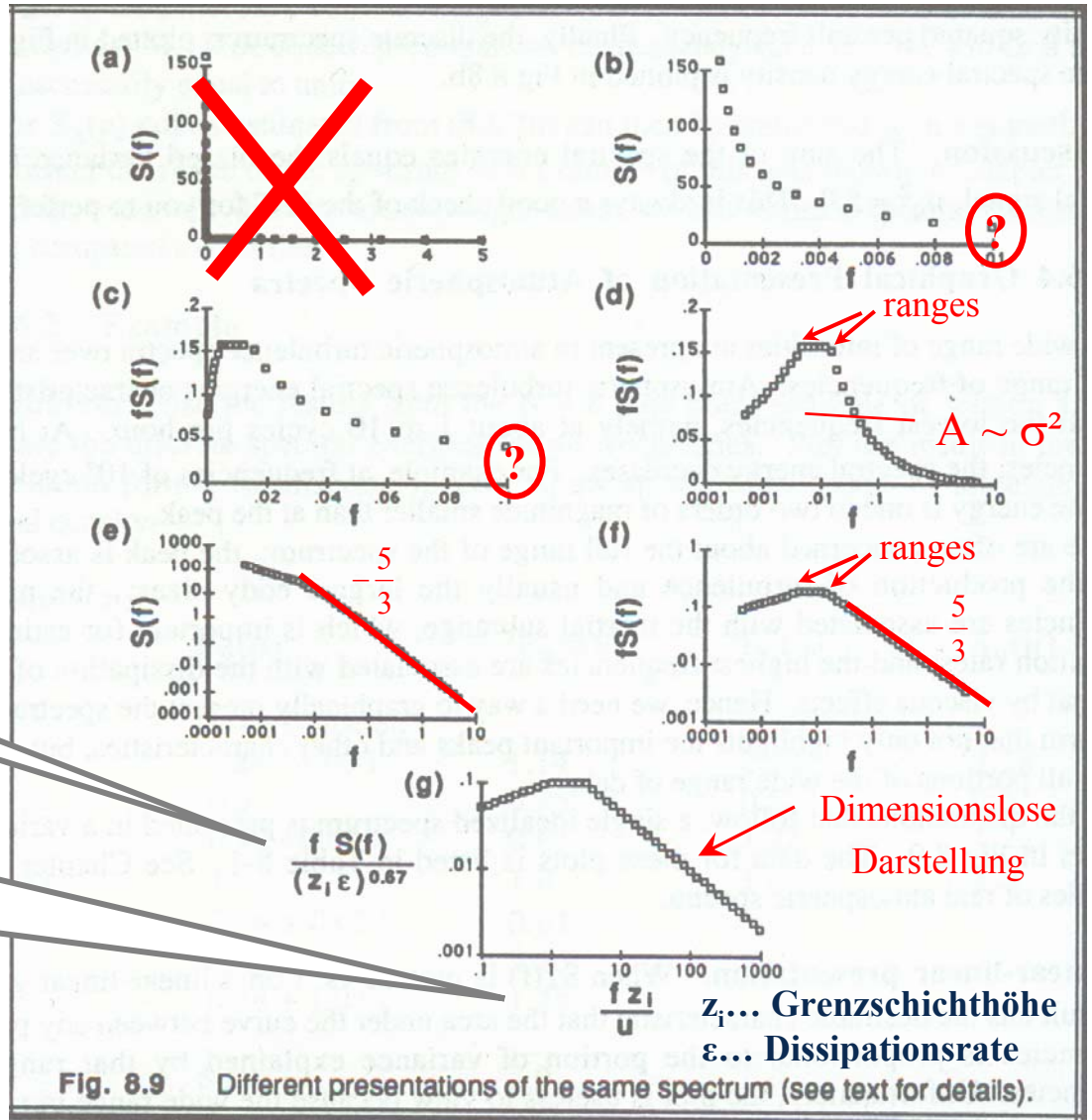
Vergleich von Daniell- Glätter und Logarithmischen Blockmittel
 (Normiertes Spektrum des Vertikalwindes an der ASTW, 07.05.1998 16:30)

Stull R.B. (1988): An Introduction to Boundary Layer Meteorology, Kluwer Academic Publishers, 670 pp.

Vergleich mit Modell

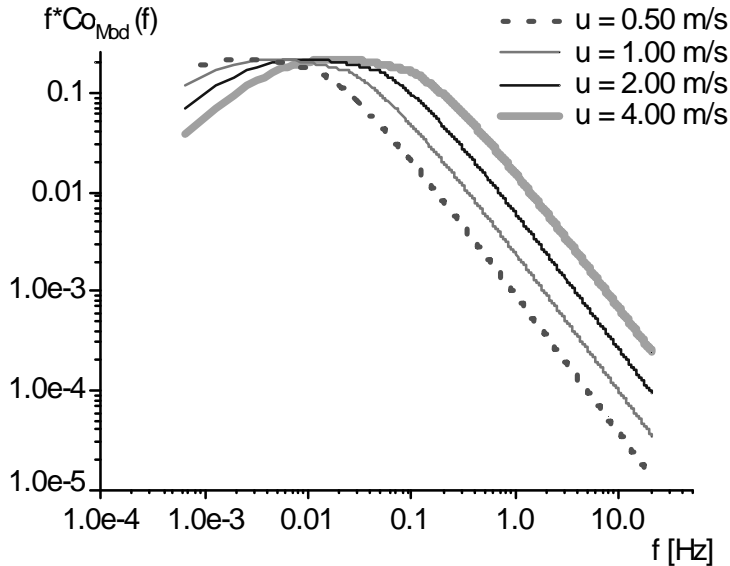
Normierung der y-Achse nach $f S(f)/\sigma^2$
 σ^2 ... Varianz

Normierung der x-Achse nach $f(z-d)/u$
 z... Messhöhe
 d... Nullpunktverschiebung
 u... Windgeschwindigkeit

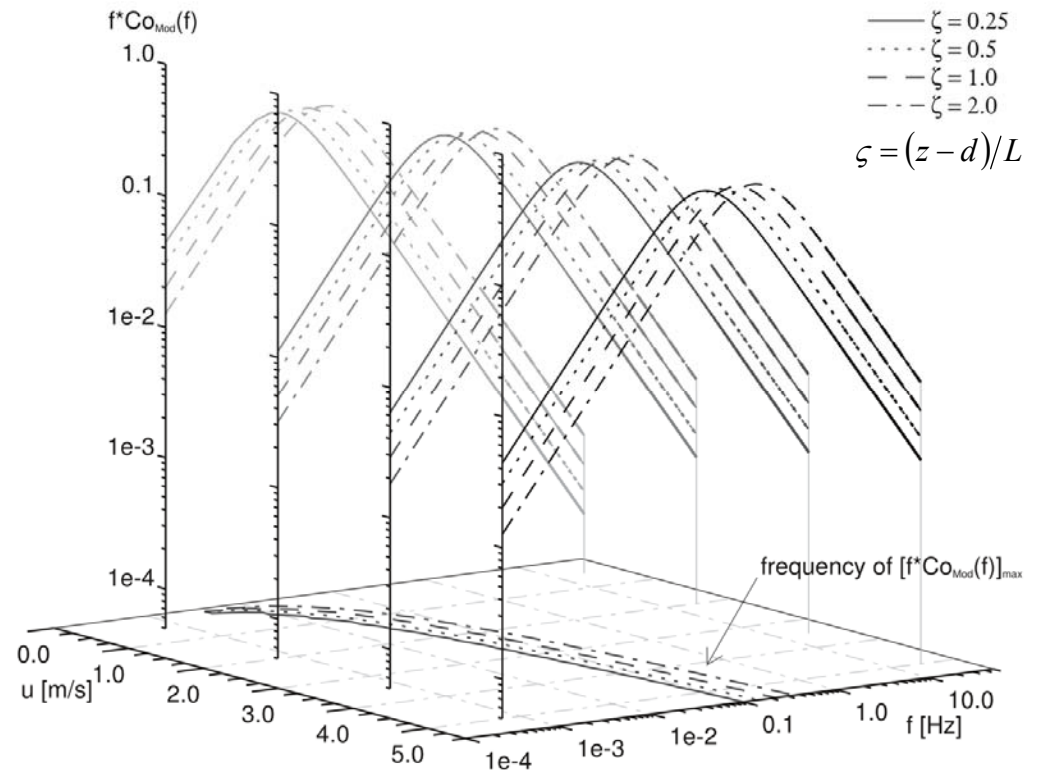


Darstellung von Spektren

Modelle basierend auf Kansas- und Minnesota- Boundary- Layer- Experiments (Kaimal et al. 1972, 1976) → NICHT unumstritten Massman and Lee (2004)

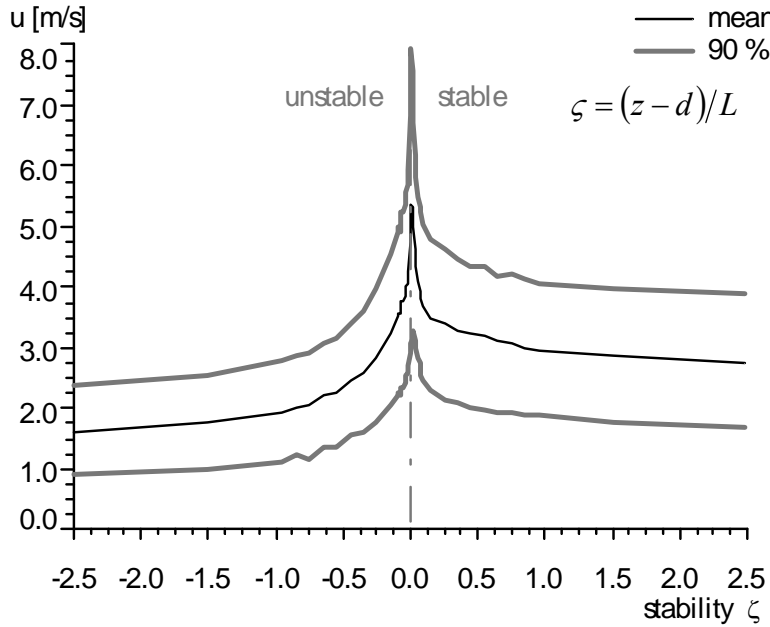


Modell des Kospektrum für stabile Schichtung in Abhängigkeit der Windgeschwindigkeit u und Stabilität ζ (am Beispiel der ASTW)



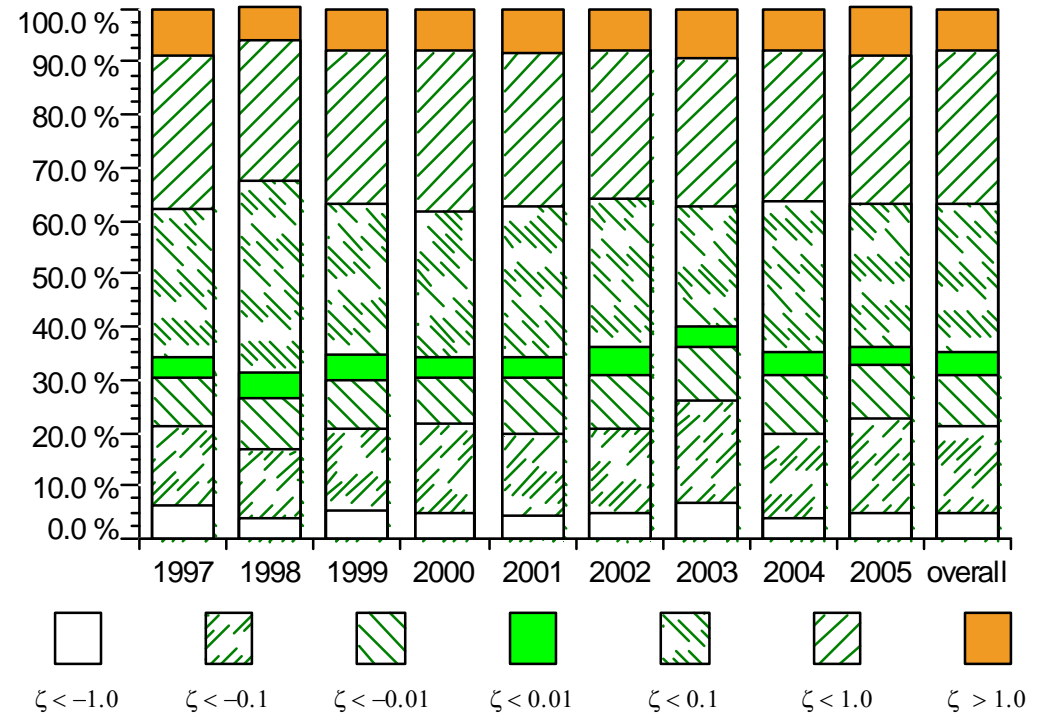
↑ Modell des Kospektrum für labile Schichtung in Abhängigkeit der Windgeschwindigkeit u (am Beispiel der ASTW) → Kein Einfluss Stabilität

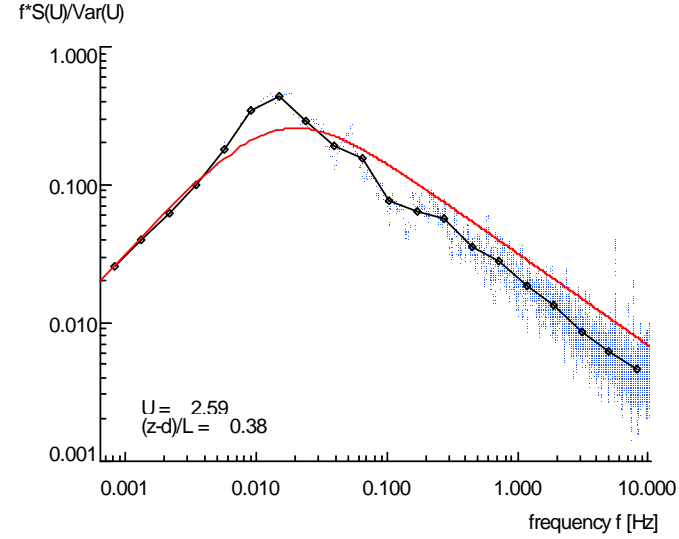
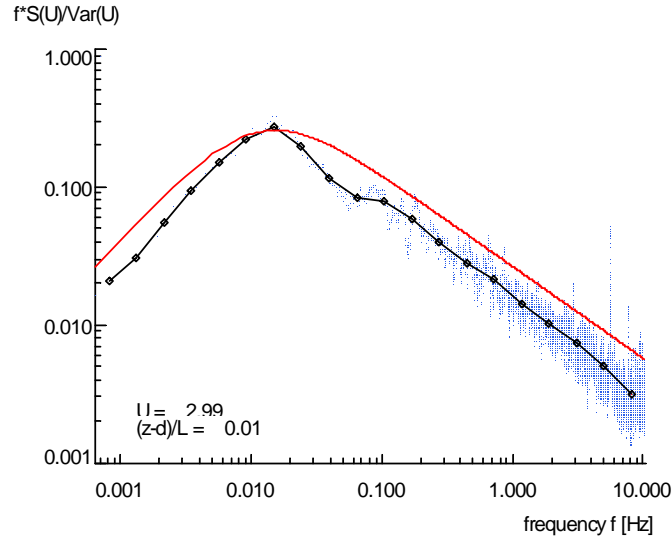
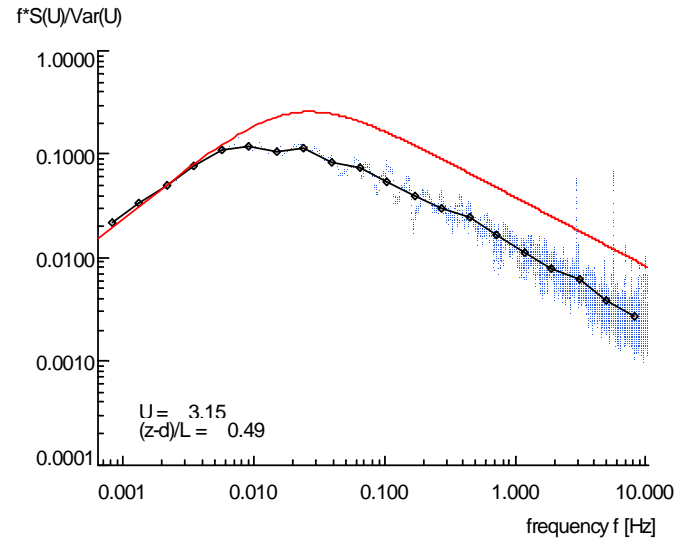
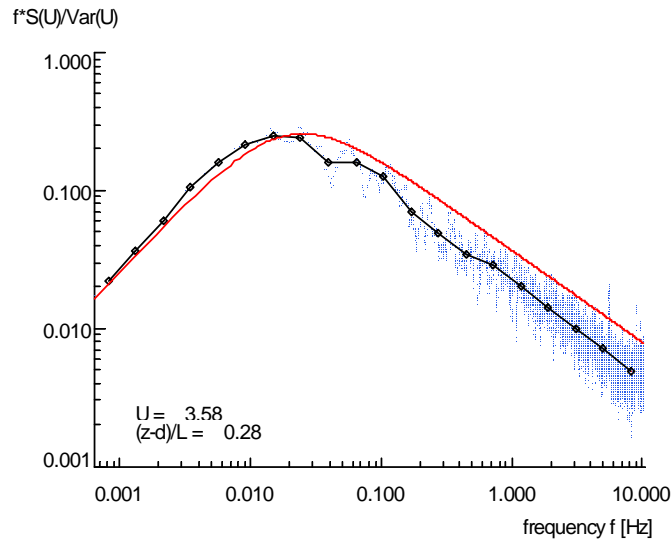
ABER: praktisch $u > 2.5$ m/s → neutrale Schichtung



↑ Zusammenhang Windgeschwindigkeit und Stabilität an der ASTW

Verteilung verschiedener Schichtungszustände and der ASTW





VGL gemessener Spektren (horizontal Wind u) mit Modellspektren
 (Daten ASTW, Mai 1998)

Danke für Ihre Aufmerksamkeit

Dipl. Hydrol. U. Spank
TU- Dresden
Institut für Hydrologie und Meteorologie
Pienner Straße 23
01737 Tharandt
Tel.: 0351-463 39107
Mail: Uwe.Spank@tu-dresden.de